



دانشکده مهندسی معدن، نفت و ژئوفیزیک

پایان نامه کارشناسی ارشد ژئوفیزیک - گرایش ژئوالکتریک

مدل سازی و تفسیر سوندایزهای مقاومت ویژه الکتریکی و تعیین  
ارتباط نتایج تفسیر با پارامترهای هیدرولوژیکی در منطقه دوغ

استان گلستان

محقق:

رسول محبی گوراب پسی

استاد راهنما:

دکتر ابوالقاسم کامکار روحانی

۱۳۸۸ اسفند

## دانشگاه صنعتی شهرود

دانشکده : معدن

گروه : ژئوفیزیک

پایان نامه کارشناسی ارشد آقای رسول محبی گوراب پسی

تحت عنوان: مدل سازی و تفسیر سوندazهای مقاومت ویژه الکتریکی و تعیین ارتباط نتایج تفسیر با پارامترهای هیدرولوژیکی در منطقه دوغ استان گلستان

در تاریخ ..... توسط کمیته تخصصی زیر جهت اخذ مدرک کارشناسی ارشد مورد ارزیابی و با درجه .....  
مورد پذیرش قرار گرفت.

امضاء	اساتید مشاور	امضاء	اساتید راهنمای
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :

امضاء	نماينده تحصيلات تكميلي	امضاء	اساتيد داور
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :

تقدیم به

## خانواده عزیزم

که همواره باعث سر بلندی من بوده‌اند.

## تقدیر و تشکر

حال که به یاری خداوند متعال، این پایان نامه به اتمام رسیده است، بر خود لازم می‌دانم که از زحمات بی‌دریغ استاد عزیز و ارجمند جناب آقای دکتر کامکار روحانی که همواره با رویی گشوده اینجانب را از رهنماوهای ارزشمند خویش بهره‌مند می‌ساختند، تقدیر و تشکر نمایم.

همچنین از زحمات بی‌دریغ آقای دکتر مرادزاده و آقای دکتر کرمی که به عنوان اساتید داور در به اتمام رسیدن این پایان نامه نقش بهسزایی داشته‌اند، صمیمانه قدردانی می‌نمایم.

به علاوه از زحمات آقایان دکتر ایرج پیروز و دکتر فرامرز دولتی به عنوان ارجمند اساتید اینجانب در طول دوره کارشناسی ارشد، کمال تشکر را دارم.

در انتهای لازم می‌دانم از آقایان شاه‌حسینی، رجبی و سایر پرسنل محترم دانشکده و نیز از کارشناسان محترم شرکت مهندسین مشاور صحراء کاو بخصوص آقای مهندس موسوی، تقدیر و تشکر نمایم.

دانشجو تأیید می‌نماید که مطالب مندرج در این پایان‌نامه (رساله) نتیجه تحقیقات خودش می‌باشد و در صورت استفاده از نتایج دیگران، مرجع آن را ذکر نموده است.

کلیه حقوق مادی مترتب از نتایج مطالعات، آزمایشات و نوآوری ناشی از تحقیق موضوع این پایان‌نامه متعلق به دانشگاه صنعتی شاهرود می‌باشد.

## چکیده:

روش‌های ژئوالکتریکی در منطقه دوغ، واقع در استان گلستان، به منظور تعیین گسترش جانبی و عمقی سازندهای حاوی آب اجرا شده است. پارامترهای هیدرولوژیکی مانند TDS و EC نیز از سه چاه آب موجود در منطقه مطالعاتی به دست آمده‌اند. هدف از این بررسی‌های ژئوالکتریکی، تشخیص آبخوان‌های حاوی آب‌های زیرزمینی و نیز به دست آوردن رابطه‌ای بین پارامترهای ژئوالکتریکی و هیدرولوژیکی در منطقه مطالعاتی می‌باشد. به این منظور، برداشت‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی (کلاً تعداد ۷۲ سونداز) با حداکثر فاصله بین الکترودهای جریان برابر با ۱۰۰۰ متر در طول چندین خط برداشت در مکان‌های مختلف منطقه انجام شده است. در این پایان‌نامه، تعبیر و تفسیر یکبعدی و دوبعدی داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی انجام شده است. تعبیر و تفسیر یکبعدی با استفاده از منحنی‌های استاندارد و نرم‌افزارهایی مثل VES و Ipi2win صورت گرفته است. نتایج تفسیر یکبعدی نشان می‌دهد که مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی در شمال منطقه مطالعاتی بالاتر است. بر اساس این نتایج، مقاومت ویژه لایه آبدار در منطقه مطالعاتی ۴۰-۳۰ اهم متر تخمین زده شده است (با توجه به پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از سه چاه آب موجود در منطقه مطالعاتی مانند TDS و EC که کمتر از ۱۰۰۰ واحد هستند). تعبیر و تفسیر دوبعدی داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی نیز با استفاده از بسته‌های نرم‌افزاری مختلفی مانند Res2dinv و Ipi2win انجام شده است. باید توجه شود که این دو نرم‌افزار برای به دست آوردن مقاطع عرضی ژئوالکتریکی از منطقه مطالعاتی که تغییرات دوبعدی مقاومت ویژه الکتریکی را نشان می‌دهند، استفاده شده‌اند. نتایج تفسیر دوبعدی نیز مقادیر بالاتر مقاومت ویژه الکتریکی را در شمال منطقه مطالعاتی تأیید می‌کند. برای به دست آوردن رابطه‌ای بین نتایج تفسیر یکبعدی داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از سه چاه آب

موجود در منطقه مطالعاتی، از مقادیر مقاومت ویژه آب موجود در لایه‌های آبدار ( $R_w$ ) مجاور با چاههای آب و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها (مانند TDS و EC) استفاده می‌شود. برای به دست آوردن مقادیر  $R_w$ ، ابتدا باید فاکتور سازندی (F) لایه‌های آبدار مجاور با چاههای آب با استفاده از مقادیر تخلخل این لایه‌ها محاسبه شود. به این منظور، از قانون آرچی که رابطه‌ای ساده بین تخلخل ( $\varphi$ ) و فاکتور سازندی (F) است، استفاده می‌شود. باید توجه شود که تفسیر یکبعدی داده‌های سوندazer مقاومت ویژه الکتریکی، مقادیر مقاومت ویژه لایه‌های آبدار مجاور با چاههای آب ( $R_0$ ) را به ما می‌دهد. وقتی مقادیر فاکتور سازندی با استفاده از قانون آرچی محاسبه شد، مقادیر مقاومت ویژه آب موجود در لایه‌های آبدار ( $R_w$ ) با استفاده از فرمولی که رابطه‌ای ساده بین  $F$  و  $R_w$  است، به دست می‌آید. در نهایت، بین نتایج تفسیر یکبعدی (به عبارت دیگر مقادیر  $R_w$ ) و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از سه چاه آب (مانند TDS و EC) با استفاده از روش رگرسیون، رابطه‌ای به دست می‌آید.

**كلمات کلیدی:** منطقه دوغ- مقاومت ویژه الکتریکی- تفسیر یکبعدی- تفسیر دوبعدی- مقطع عرضی ژئوالکتریکی- پارامترهای هیدرولوژیکی- فاکتور سازندی- قانون آرچی- چاههای آب- رگرسیون.

### مقالات مستخرج از پایان نامه:

- ۱- محبی گوراب پسی ر، کامکار روحانی ا، (۱۳۸۹) "تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر سوندایش‌های مقاومت ویژه الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب در منطقه دوغ"، تحت بررسی در چهاردهمین کنفرانس زئوفیزیک ایران.

## فهرست مطالب

### صفحه

### عنوان

۱	فصل اول - کلیات
۲	۱-۱ - مقدمه
۲	۱-۲- روش های مقاومت ویژه الکتریکی.
۲	۱-۲-۱ - اندازه گیری مقاومت ویژه الکتریکی زمین
۴	۱-۲-۲- سوندایزنی مقاومت ویژه
۶	۱-۲-۳- ارائه داده های سوندایزنی مقاومت ویژه
۷	۱-۲-۴- پارامترهای ژئو الکتریکی
۸	۱-۲-۵- تجزیه و تحلیل و تفسیر داده های مقاومت ویژه الکتریکی
۸	۱-۳-۱- مقاومت ویژه ظاهری
۹	۱-۳-۲-۱- مدل سازی
۹	۱-۳-۲-۱- یکتاپی
۱۰	۱-۳-۳- مفاهیم و اصطلاحات هیدرولوژی
۱۰	۱-۳-۴- آب های زیرزمینی
۱۰	۱-۳-۵- اهمیت و مزایای آب های زیرزمینی
۱۱	۱-۳-۶- تقسیم بندی سازندها و رسوبات زمین شناسی از نظر ذخیره سازی و انتقال آب
۱۱	۱-۴-۳- تخلخل کل یا مطلق
۱۲	۱-۴-۵- هدایت هیدرولیکی
۱۳	۱-۴-۶- ضریب مقاومت سازند تمیز و ارتباط آن با تخلخل
۱۴	۱-۴- خواص فیزیکو شیمیایی آب های زیرزمینی

۱۴.....	۱-۴-۱- خواص فیزیکوشیمیایی آب جهت بررسی کیفیت آن
۱۴ .....	۱-۲-۴-۱- درجه حرارت آب
۱۵.....	۱-۳-۴-۱- هدایت الکتریکی آب
۱۶.....	۱-۴-۴- تعیین مقدار کل مواد جامد حل شده
۱۷.....	۱-۴-۵- منشأ شوری آب‌های زیرزمینی
۱۷.....	۱-۵- روش‌های الکتریکی به منظور مطالعه آب‌های زیرزمینی
۲۰.....	۱-۶- ضرورت و هدف از مطالعه حاضر
۲۰.....	۱-۷- روش تحقیق
۲۱.....	۱-۸- ساختار پایان نامه
۲۲.....	<b>فصل دوم- عملیات صحرایی</b>
۲۳.....	۲-۱- مقدمه
۲۳.....	۲-۲- موقعیت جغرافیایی
۲۴.....	۲-۳-۱- زمین‌شناسی
۲۴.....	۲-۳-۲- آهک‌های دونین
۲۴.....	۲-۳-۳-۱- سازندهای ژوراسیک
۲۵.....	۲-۳-۳-۲- ژوراسیک میانی
۲۵.....	۲-۳-۳-۳- ژوراسیک فوقاری
۲۵.....	۲-۳-۳-۴- نهشته‌های دوران چهارم
۲۵.....	۲-۳-۳-۵- پادگانه‌های آبرفتی پوشیده از لس ( $Q^1$ )
۲۶.....	۲-۳-۳-۶- دشت‌های آبرفتی، پادگانه‌های جوان ( $Q^2$ )
۲۹.....	۲-۴- تکتونیک
۲۹.....	۲-۵- عملیات صحرایی

۳۵.....	فصل سوم- تعبیر و تفسیر یک بعدی داده های صحرایی
۳۶.....	۱- مقدمه
۳۷.....	۲- تعبیر و تفسیر کیفی سوندازهای الکتریکی
۳۷.....	۳- تعبیر و تفسیر کمی سوندازهای الکتریکی
۳۹.....	۴- تفسیر سوندازهای الکتریکی برداشت شده در منطقه مخروط افکنهای دوغ
۴۰.....	۱-۴-۳ - سونداز الکتریکی A-1
۴۱.....	۲-۴-۳ - سونداز الکتریکی A-2
۴۲.....	۳-۴-۳ - سونداز الکتریکی A-3
۴۲.....	۴-۴-۳ - سونداز الکتریکی A-4
۴۳.....	۵-۴-۳ - سونداز الکتریکی A-5
۴۴.....	۶-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-1
۴۴.....	۷-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-2
۴۵.....	۸-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-3
۴۶.....	۹-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-4
۴۷.....	۱۰-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-5
۴۸.....	۱۱-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-6
۴۸.....	۱۲-۴-۳ - سونداز الکتریکی B-7
۴۹.....	۱۳-۴-۳ - سونداز الکتریکی PRW-BABA
۵۰.....	۱۴-۴-۳ - سونداز الکتریکی C-1
۵۱.....	۱۵-۴-۳ - سونداز الکتریکی C-2
۵۲.....	۱۶-۴-۳ - سونداز الکتریکی C-3
۵۲.....	۱۷-۴-۳ - سونداز الکتریکی C-4

٥٣.....	.....C-5 - سونداز الكترونیکی ١٨-٤-٣
٥٤.....	.....C-6 - سونداز الكترونیکی ١٩-٤-٣
٥٥.....	.....C-7 - سونداز الكترونیکی ٢٠-٤-٣
٥٥.....	.....SAZ-A - سونداز الكترونیکی ٢١-٤-٣
٥٦.....	.....D-1 - سونداز الكترونیکی ٢٢-٤-٣
٥٧.....	.....D-2 - سونداز الكترونیکی ٢٣-٤-٣
٥٨.....	.....D-3 - سونداز الكترونیکی ٢٤-٤-٣
٥٨.....	.....D-4 - سونداز الكترونیکی ٢٥-٤-٣
٥٩.....	.....D-5 - سونداز الكترونیکی ٢٦-٤-٣
٦٠.....	.....E-1 - سونداز الكترونیکی ٢٧-٤-٣
٦٠.....	.....E-2 - سونداز الكترونیکی ٢٨-٤-٣
٦١.....	.....E-3 - سونداز الكترونیکی ٢٩-٤-٣
٦٢.....	.....E-4 - سونداز الكترونیکی ٣٠-٤-٣
٦٢.....	.....E-5 - سونداز الكترونیکی ٣١-٤-٣
٦٣.....	.....E-6 - سونداز الكترونیکی ٣٢-٤-٣
٦٤.....	.....E-7 - سونداز الكترونیکی ٣٣-٤-٣
٦٤.....	.....SAZ-C - سونداز الكترونیکی ٣٤-٤-٣
٦٥.....	.....F-1 - سونداز الكترونیکی ٣٥-٤-٣
٦٦.....	.....F-2 - سونداز الكترونیکی ٣٦-٤-٣
٦٦.....	.....F-3 - سونداز الكترونیکی ٣٧-٤-٣
٦٧.....	.....F-4 - سونداز الكترونیکی ٣٨-٤-٣
٦٨.....	.....F-5 - سونداز الكترونیکی ٣٩-٤-٣

٦٨.	.....F-6 - سونداز الكترونیکی	٤٠-٤-٣
٦٩.	.....F-7 - سونداز الكترونیکی	٤١-٤-٣
٧٠.	.....G-1 - سونداز الكترونیکی	٤٢-٤-٣
٧٠.	.....G-2 - سونداز الكترونیکی	٤٣-٤-٣
٧١.	.....G-3 - سونداز الكترونیکی	٤٤-٤-٣
٧٢.	.....G-4 - سونداز الكترونیکی	٤٥-٤-٣
٧٢.	.....G-5 - سونداز الكترونیکی	٤٦-٤-٣
٧٣.	.....G-6 - سونداز الكترونیکی	٤٧-٤-٣
٧٤.	.....H-1 - سونداز الكترونیکی	٤٨-٤-٣
٧٤.	.....H-2 - سونداز الكترونیکی	٤٩-٤-٣
٧٥.	.....H-3 - سونداز الكترونیکی	٥٠-٤-٣
٧٦.	.....H-4 - سونداز الكترونیکی	٥١-٤-٣
٧٦.	.....H-5 - سونداز الكترونیکی	٥٢-٤-٣
٧٧.	.....H-6 - سونداز الكترونیکی	٥٣-٤-٣
٧٨.	.....H-7 - سونداز الكترونیکی	٥٤-٤-٣
٧٨.	.....I-1 - سونداز الكترونیکی	٥٥-٤-٣
٧٩.	.....I-2 - سونداز الكترونیکی	٥٦-٤-٣
٨٠.	.....I-3 - سونداز الكترونیکی	٥٧-٤-٣
٨١.	.....I-4 - سونداز الكترونیکی	٥٨-٤-٣
٨١.	.....I-5 - سونداز الكترونیکی	٥٩-٤-٣
٨٢.	.....I-6 - سونداز الكترونیکی	٦٠-٤-٣
٨٣.	.....I-7 - سونداز الكترونیکی	٦١-٤-٣

۸۳.....	I-8-۴-۶۲- سونداز الکتریکی
۸۴.....	J-1-۴-۶۳- سونداز الکتریکی
۸۵.....	J-2-۴-۶۴- سونداز الکتریکی
۸۵.....	J-3-۴-۶۵- سونداز الکتریکی
۸۶.....	J-4-۴-۶۶- سونداز الکتریکی
۸۷.....	J-5-۴-۶۷- سونداز الکتریکی
۸۷.....	J-6-۴-۶۸- سونداز الکتریکی
۸۸.....	J-7-۴-۶۹- سونداز الکتریکی
۸۹.....	J-8-۴-۷۰- سونداز الکتریکی
۸۹.....	J-9-۴-۷۱- سونداز الکتریکی
۹۰.....	PRW-BIGDL-۴-۷۲- سونداز الکتریکی
۹۱.....	۳-۴-۷۲- نقشه هم عمق آب زیرزمینی
۹۲.....	۳-۴-۷۱- نقشه هم پتانسیل آب زیرزمینی
۹۴.....	۳-۷- نتیجه گیری
۹۵.....	فصل چهارم- تعبیر و تفسیر دوبعدی داده های صحرایی
۹۶.....	۴-۱- مقدمه
۹۶.....	۴-۲- نقشه های هم مقاومت ویژه ظاهری
۱۰۷.....	۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر دوبعدی داده های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از نرم افزار Ipi2win
۱۰۸.....	۴-۳-۱- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل A
۱۰۹.....	۴-۳-۲- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل B
۱۱۰.....	۴-۳-۳- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل C
۱۱۲.....	۴-۳-۴- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل D

۱۱۳.....	۴-۳-۵- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل E
۱۱۴.....	۴-۳-۶- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل F
۱۱۶.....	۴-۳-۷- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل G
۱۱۷.....	۴-۳-۸- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل H
۱۱۸.....	۴-۳-۹- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل I
۱۲۰.....	۴-۳-۱۰- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل J
۱۲۱.....	۴-۴- نتیجه گیری از تفسیر دوبعدی داده های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از نرم افزار Ipi2win
۱۲۱.....	۴-۵- نتایج حاصل از تفسیر دوبعدی داده های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از نرم افزار Res2dinv
۱۲۸.....	۴-۶- تفسیر کیفی سه بعدی داده های صحرابی
<b>فصل پنجم- تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر داده های مقاومت ویژه الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاهه ای آب</b>	
۱۲۹.....	۱-۵- مقدمه
۱۳۰.....	۲-۵- روش آماری رگرسیون
۱۳۲.....	۳-۵- تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر یک بعدی داده های سوندazer الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاهه ای آب موجود در منطقه مطالعاتی
۱۳۴.....	۴-۵- نتیجه گیری
۱۴۰.....	<b>فصل ششم- نتیجه گیری و پیشنهادات</b>
۱۴۱.....	۱-۶- نتیجه گیری
۱۴۲.....	۲-۶- پیشنهادات
۱۴۴.....	<b>ضمائمه</b>
۱۴۵.....	ضمیمه شماره ۱- مقادیر مقاومت ویژه به دست آمده از سوندazer های الکتریکی اجرا شده در منطقه مخروط افکنه ای دوغ (بر حسب اهم متر)
۱۴۶.....	<b>فهرست منابع</b>

## فهرست اشکال

### صفحه

### عنوان

..... ۳	شکل ۱-۱- چگونگی اندازه‌گیری مقاومت ویژه الکتریکی زمین در روش ژئوالکتریک.
..... ۵	شکل ۱-۲- خطوط جریان و سطوح همپتانسیل الکتریکی برای آرایش الکترودی متقاض شولمنبرژه.
..... ۲۷	شکل ۲-۱- نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ منطقه دوغ به همراه نقاط اجرای سوندمازهای الکتریکی قائم بر روی آن.
..... ۲۸	شکل ۲-۲- نقشه توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ منطقه دوغ به همراه موقعیت چاههای آب بر روی آن.
..... ۳۳	شکل ۳-۱- شبکه برداشت سوندمازهای الکتریکی قائم به همراه نام و نقاط اجرای این سوندمازهای در مختصات UTM.
..... ۹۲	شکل ۳-۲- نقشه هم‌عمق آب زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه.
..... ۹۳	شکل ۳-۳- نقشه همپتانسیل آب زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه.
..... ۹۷	شکل ۴-۱- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 40\text{ m}$
..... ۹۸	شکل ۴-۲- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $MN = 5\text{ m}$ و $AB/2 = 50\text{ m}$
..... ۹۹	شکل ۴-۳- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $MN = 20\text{ m}$ و $AB/2 = 50\text{ m}$
..... ۱۰۰	شکل ۴-۴- نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 70\text{ m}$ با دو مقدار متفاوت $MN = 20\text{ m}$ و $MN = 5\text{ m}$
..... ۱۰۱	شکل ۴-۵- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 100\text{ m}$
..... ۱۰۲	شکل ۴-۶- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 150\text{ m}$
..... ۱۰۴	شکل ۴-۷- نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 200\text{ m}$ با دو مقدار متفاوت $MN = 80\text{ m}$ و $MN = 20\text{ m}$
..... ۱۰۵	شکل ۴-۸- نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 300\text{ m}$ با دو مقدار متفاوت $MN = 80\text{ m}$ و $MN = 20\text{ m}$
..... ۱۰۵	شکل ۴-۹- نقشه هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی $AB/2 = 400\text{ m}$

- شکل ۱۰-۴ - نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 500\text{ m}$  ..... ۱۰۶
- شکل ۱۱-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل A ..... ۱۰۸
- شکل ۱۲-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل B ..... ۱۱۰
- شکل ۱۳-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل C ..... ۱۱۱
- شکل ۱۴-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل D ..... ۱۱۲
- شکل ۱۵-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل E ..... ۱۱۴
- شکل ۱۶-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل F ..... ۱۱۵
- شکل ۱۷-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل G ..... ۱۱۶
- شکل ۱۸-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل H ..... ۱۱۸
- شکل ۱۹-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل I ..... ۱۱۹
- شکل ۲۰-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل J ..... ۱۲۰
- شکل ۲۱-۴ - شبهمقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدلسازی معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل A ..... ۱۲۳
- شکل ۲۲-۴ - شبهمقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدلسازی معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل B ..... ۱۲۳
- شکل ۲۳-۴ - شبهمقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدلسازی معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل C ..... ۱۲۴
- شکل ۲۴-۴ - شبهمقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدلسازی معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل D ..... ۱۲۴
- شکل ۲۵-۴ - شبهمقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدلسازی

- ۱۲۵..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل E
- شکل ۴-۲۶- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی
- ۱۲۵..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل F
- شکل ۴-۲۷- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی
- ۱۲۶..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل G
- شکل ۴-۲۸- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی
- ۱۲۶..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل H
- شکل ۴-۲۹- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی
- ۱۲۷..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل I
- شکل ۴-۳۰- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی
- ۱۲۷..... معکوس داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل J
- شکل ۴-۳۱- مقطع سه بعدی تهیه شده از منطقه مطالعاتی با استفاده از ترکیب نتایج مدل سازی
- ۱۲۸..... دوبعدی انجام شده بر روی تمام خطوط برداشت
- شکل ۵-۱- موقعیت سوندazهای الکتریکی برداشت شده در منطقه دوغ، موقعیت چاههای آب موجود در منطقه و نیز موقعیت سوندazهای مجاور این چاهها
- ۱۳۴.....
- شکل ۵-۲- نمودار رگرسیون خطی بین مقادیر  $R_w$  و TDS
- ۱۳۸.....
- شکل ۵-۳- نمودار رگرسیون خطی بین مقادیر  $R_w$  و EC
- ۱۳۹.....

## فهرست جداول

### صفحه

### عنوان

جدول ۱-۱- مقادیر عددی تخلخل و هدایت هیدرولیکی برای انواع مختلف خاک‌ها و سنگ‌ها.....	۱۲
جدول ۱-۲- مقادیر عددی مقاومت ویژه، هدایت ویژه و شوری برای انواع مختلف آب‌ها.....	۱۶
جدول ۱-۳- تقسیم‌بندی کلی مواد زمین با توجه به گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی آن‌ها.....	۱۸
جدول ۱-۴- گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی بعضی از رسوبات و سنگ‌های رسوبی.....	۱۹
جدول ۲-۱- مختصات نقاط برداشت سوندazهای الکتریکی قائم (U.T.M).....	۳۰
جدول ۳-۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-1 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۱
جدول ۳-۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-2 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۱
جدول ۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-3 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۲
جدول ۳-۴- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-4 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۳
جدول ۳-۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-5 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۳
جدول ۳-۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-1 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۴
جدول ۳-۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-2 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۵
جدول ۳-۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-3 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۶
جدول ۳-۹- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-4 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۶
جدول ۳-۱۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-5 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۷
جدول ۳-۱۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-6 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۸
جدول ۳-۱۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-7 به کمک روش‌های مختلف.....	۴۹
جدول ۳-۱۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز PRW-BABA به کمک روش‌های مختلف.....	۵۰

جدول ۳-۱۴- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-1 به کمک روش‌های مختلف.	۵۱
جدول ۳-۱۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-2 به کمک روش‌های مختلف.	۵۱
جدول ۳-۱۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-3 به کمک روش‌های مختلف.	۵۲
جدول ۳-۱۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-4 به کمک روش‌های مختلف.	۵۳
جدول ۳-۱۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-5 به کمک روش‌های مختلف.	۵۴
جدول ۳-۱۹- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-6 به کمک روش‌های مختلف.	۵۴
جدول ۳-۲۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-7 به کمک روش‌های مختلف.	۵۵
جدول ۳-۲۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز SAZ-A به کمک روش‌های مختلف.	۵۶
جدول ۳-۲۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-1 به کمک روش‌های مختلف.	۵۷
جدول ۳-۲۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-2 به کمک روش‌های مختلف.	۵۷
جدول ۳-۲۴- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-3 به کمک روش‌های مختلف.	۵۸
جدول ۳-۲۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-4 به کمک روش‌های مختلف.	۵۹
جدول ۳-۲۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-5 به کمک روش‌های مختلف.	۵۹
جدول ۳-۲۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-1 به کمک روش‌های مختلف.	۶۰
جدول ۳-۲۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-2 به کمک روش‌های مختلف.	۶۱
جدول ۳-۲۹- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-3 به کمک روش‌های مختلف.	۶۱
جدول ۳-۳۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-4 به کمک روش‌های مختلف.	۶۲
جدول ۳-۳۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-5 به کمک روش‌های مختلف.	۶۳
جدول ۳-۳۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-6 به کمک روش‌های مختلف.	۶۳
جدول ۳-۳۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-7 به کمک روش‌های مختلف.	۶۴

جدول ۳-۳۴- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer C	به کمک روش‌های مختلف.....	65.....
جدول ۳-۳۵- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-1	به کمک روش‌های مختلف.....	65.....
جدول ۳-۳۶- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-2	به کمک روش‌های مختلف.....	66.....
جدول ۳-۳۷- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-3	به کمک روش‌های مختلف.....	67.....
جدول ۳-۳۸- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-4	به کمک روش‌های مختلف.....	67.....
جدول ۳-۳۹- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-5	به کمک روش‌های مختلف.....	68.....
جدول ۳-۴۰- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-6	به کمک روش‌های مختلف.....	69.....
جدول ۳-۴۱- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer F-7	به کمک روش‌های مختلف.....	69.....
جدول ۳-۴۲- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-1	به کمک روش‌های مختلف.....	70.....
جدول ۳-۴۳- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-2	به کمک روش‌های مختلف.....	71.....
جدول ۳-۴۴- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-3	به کمک روش‌های مختلف.....	71.....
جدول ۳-۴۵- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-4	به کمک روش‌های مختلف.....	72.....
جدول ۳-۴۶- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-5	به کمک روش‌های مختلف.....	73.....
جدول ۳-۴۷- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer G-6	به کمک روش‌های مختلف.....	73.....
جدول ۳-۴۸- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-1	به کمک روش‌های مختلف.....	74.....
جدول ۳-۴۹- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-2	به کمک روش‌های مختلف.....	75.....
جدول ۳-۵۰- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-3	به کمک روش‌های مختلف.....	75.....
جدول ۳-۵۱- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-4	به کمک روش‌های مختلف.....	76.....
جدول ۳-۵۲- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-5	به کمک روش‌های مختلف.....	77.....
جدول ۳-۵۳- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-6	به کمک روش‌های مختلف.....	77.....

جدول ۳-۵۴- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer H-7 به کمک روش‌های مختلف	۷۸
جدول ۳-۵۵- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-1 به کمک روش‌های مختلف	۷۹
جدول ۳-۵۶- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-2 به کمک روش‌های مختلف	۸۰
جدول ۳-۵۷- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-3 به کمک روش‌های مختلف	۸۰
جدول ۳-۵۸- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-4 به کمک روش‌های مختلف	۸۱
جدول ۳-۵۹- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-5 به کمک روش‌های مختلف	۸۲
جدول ۳-۶۰- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-6 به کمک روش‌های مختلف	۸۲
جدول ۳-۶۱- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-7 به کمک روش‌های مختلف	۸۳
جدول ۳-۶۲- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer I-8 به کمک روش‌های مختلف	۸۴
جدول ۳-۶۳- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-1 به کمک روش‌های مختلف	۸۴
جدول ۳-۶۴- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-2 به کمک روش‌های مختلف	۸۵
جدول ۳-۶۵- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-3 به کمک روش‌های مختلف	۸۶
جدول ۳-۶۶- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-4 به کمک روش‌های مختلف	۸۶
جدول ۳-۶۷- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-5 به کمک روش‌های مختلف	۸۷
جدول ۳-۶۸- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-6 به کمک روش‌های مختلف	۸۸
جدول ۳-۶۹- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-7 به کمک روش‌های مختلف	۸۸
جدول ۳-۷۰- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-8 به کمک روش‌های مختلف	۸۹
جدول ۳-۷۱- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer J-9 به کمک روش‌های مختلف	۹۰
جدول ۳-۷۲- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer PRW-BIGDL به کمک روش‌های مختلف	۹۱
جدول ۱-۵- نام چاه‌های آب موجود در منطقه و مختصات UTM آن‌ها به همراه مقادیر عددی TDS و EC	۱۳۵
جدول ۵-۲- نام چاه‌های آب موجود در منطقه، نام و مختصات UTM سوندazer مجاور چاه و مشخصات	

لایه آبدار موجود در زیر هر سونداز..... ۱۳۶

جدول ۳-۵- نام چاه و سونداز مجاور آن، مقاومت ویژه سازند اشباع از آب و مقاومت ویژه آب داخل سازند

برای لایه‌های آبدار موجود در زیر هر سونداز..... ۱۳۷

## فهرست ضمایم

### صفحه

### عنوان

۱۴۵.....	ضمایم
	ضمیمه شماره ۱ - مقادیر مقاومت ویژه به دست آمده از سوندازهای الکتریکی اجرا شده در منطقه مخروط افکنهای
۱۴۶.....	دوغ (بر حسب اهم متر).....

**فصل اول**

**کلیات**

## ۱-۱- مقدمه

روش‌های مقاومت ویژه سطحی از سال ۱۹۶۰ به صورت روزمره توسط مهندسین و هیدرولوژیست‌ها برای به دست آوردن اطلاعات کمی آبخوان<sup>۱</sup> شامل آبدهی ویژه<sup>۲</sup>، هدایت هیدرولیکی<sup>۳</sup> و ضریب قابلیت انتقال<sup>۴</sup> استفاده شده است. روش‌های ژئوفیزیکی بخصوص روش مقاومت ویژه الکتریکی، می‌توانند با مشخص نمودن میزان توسعه آبخوان و تعیین ساختارهای زمین‌شناسی و به دست آوردن رابطه‌ای اساسی بین پارامترهای ژئوفیزیکی و هیدرولوژیکی محیط آبخوان، به منظور افزایش اطمینان در مدل‌سازی آب‌های زیرزمینی استفاده شوند [۹].

## ۱-۲- روش‌های مقاومت ویژه الکتریکی<sup>۵</sup>

این روش‌ها مقاومت ویژه الکتریکی زمین را از طریق وارد کردن جریان الکتریکی مستقیم به داخل آن و تعیین پتانسیل الکتریکی تولید شده در سطح زمین، اندازه‌گیری می‌کنند. با استفاده از این روش‌ها، خصوصیات الکتریکی زمین و به تبع آن، ویژگی‌های زمین‌شناسی منطقه را می‌توان استنباط نمود [۱۰].

### ۱-۲-۱- اندازه‌گیری مقاومت ویژه الکتریکی زمین

شکل ۱-۱ یک نمودار شماتیک است که اصول اندازه‌گیری‌های مقاومت ویژه مستقیم را نشان می‌دهد. دو عدد الکترود کوتاه فلزی که الکترود جریان نامیده می‌شوند (الکترودهای A و B) و در حدود

<sup>1</sup> Aquifer

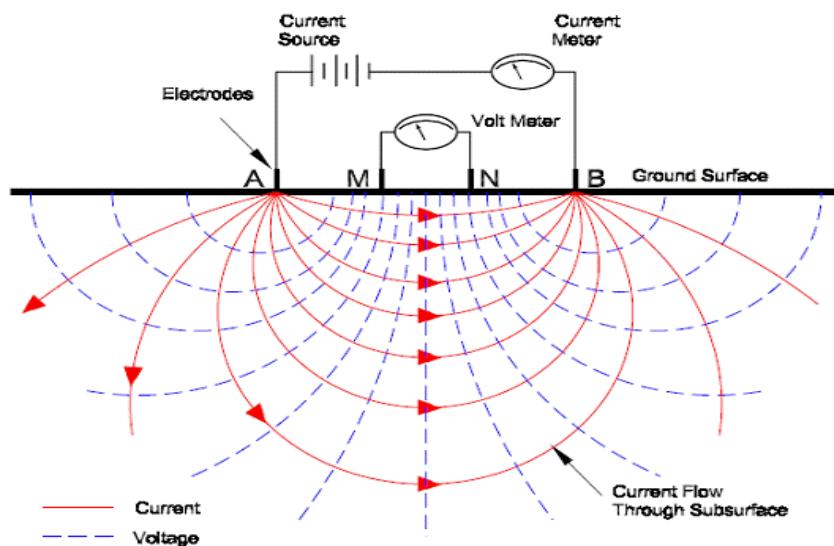
<sup>2</sup> Specific Yield

<sup>3</sup> Hydraulic Conductivity

<sup>4</sup> Transmissivity

<sup>5</sup> Resistivity methods

۳۰ سانتی‌متر داخل زمین قرار گرفته‌اند، جریان الکتریکی را به داخل زمین تزریق می‌کنند. دو الکترود دیگر که الکترود پتانسیل نامیده می‌شوند (الکترودهای M و N)، برای اندازه‌گیری ولتاژ یا پتانسیل الکتریکی تولید شده در اثر شارش جریان الکتریکی در داخل زمین استفاده می‌شوند [۱۰].



شکل ۱-۱- چگونگی اندازه‌گیری مقاومت ویژه الکتریکی زمین در روش ژئوالکتریک [۱۰].

جریان الکتریکی توسط دو الکترود جریان با فواصل الکترودی مختلف که نسبت به یک نقطه مرکزی تقارن دارند، به زمین فرستاده شده و پتانسیل الکتریکی حاصل توسط دو الکترود پتانسیل اندازه‌گیری می‌شود. برای هر آرایش الکترودی با الکترودهای جریان A و B و الکترودهای پتانسیل M و N، مقاومت ویژه ظاهری<sup>۱</sup> به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$\rho_a = \frac{2\pi}{\frac{1}{AM} - \frac{1}{BM} - \frac{1}{AN} + \frac{1}{BN}} \frac{\Delta V}{I} \quad (1-1)$$

<sup>۱</sup> Apparent Resistivity

در این رابطه I شدت جریان ارسالی (بر حسب آمپر)،  $\Delta V$  اختلاف پتانسیل قرائت شده (بر حسب ولت) و  $\rho_a$  مقدار مقاومت ویژه ظاهری (بر حسب اهم متر) می‌باشد [۱۱].

در زمین‌های همگن<sup>۱</sup> و همسانگرد<sup>۲</sup>، مقاومت ویژه به دست آمده از این معادله، ثابت و مستقل از فاصله الکترودی و موقعیت الکترودها در سطح زمین است. در این حالت، مقاومت ویژه به دست آمده، مقاومت ویژه واقعی<sup>۳</sup> یا حقیقی زمین مورد نظر می‌باشد. در صورت وجود ناهمگنی‌های زیرسطحی، مقدار مقاومت ویژه اندازه‌گیری شده با تغییر موقعیت الکترودها تغییر می‌کند. در این صورت مقادیر اندازه‌گیری شده، مقاومت ویژه ظاهری هستند [۱۲].

## ۱-۲-۲- سوندازی مقاومت ویژه

به منظور آشنایی با روش اندازه‌گیری مورد استفاده در این پایان‌نامه، در زیر به شرح مختصری از آن می‌پردازیم:

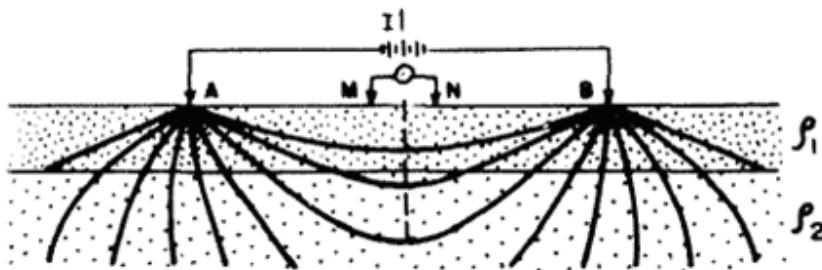
روش سوندازی الکتریکی شامل تزریق جریان الکتریکی به زمین توسط یک جفت الکترود جریان (الکترودهای A و B شکل ۱-۲) و در همان حال، اندازه‌گیری اختلاف پتانسیل در سطح زمین توسط یک جفت الکترود پتانسیل (الکترودهای M و N شکل ۱-۲) می‌باشد. در آرایش شکل ۱-۲ که آرایش متقارن شولمبرژه<sup>۴</sup> نامیده می‌شود، جفت الکترودهای (B ، A) و (M ، N) هم محور و نسبت به مرکز آرایش متقارن می‌باشند. در این آرایش برای تمام فاصله‌های AB باید داشته باشیم:  $AB \geq 5MN$

<sup>1</sup> Homogeneous

<sup>2</sup> Isotropic

<sup>3</sup> True Resistivity

<sup>4</sup> Schlumberger



شکل ۱-۲- خطوط جریان و سطوح همپتانسیل الکتریکی برای آرایش الکترودی متقارن شولمنبرژه [۱۳].

در این آرایش، مقاومت ویژه ظاهری با استفاده از رابطه زیر به دست می‌آید:

$$\rho_a = \pi \frac{a^2 - b^2}{2b} \frac{\Delta V}{I} \quad (2-1)$$

در رابطه فوق داریم:  $b = MN/2$  و  $a = AB/2$

فاصله نقطه مرکزی آرایش از هر کدام از الکترودهای جریان، اصطلاحاً فاصله الکترودی نامیده و با  $AB/2$  نشان داده می‌شود. با افزایش فاصله الکترودی، جریان الکتریکی به عمق بیشتری از زمین نفوذ می‌کند. از تفسیر داده‌های مقاومت ویژه ظاهری برای عمق‌های نفوذ مختلف، می‌توان به لایه‌بندی‌های زیرزمینی و بی‌هنگاری<sup>۱</sup>‌های موجود در آن‌ها پی برد و مقاومت ویژه واقعی آن‌ها را به دست آورد. به این ترتیب، از دیدگاه نظری می‌توان لایه‌بندی زیرسطحی را از طریق اندازه‌گیری مقاومت ویژه الکتریکی در سطح زمین به دست آورد. روش فوق را سونداززنی الکتریکی<sup>۲</sup> می‌نامند. روش ژئوالکتریک به مطالعه لایه‌بندی زیرسطحی بر اساس مقاومت ویژه الکتریکی اندازه‌گیری شده در سطح زمین می‌پردازد [۱۳].

<sup>1</sup> Anomaly

<sup>2</sup> Electrical Sounding

این روش که تخمینی از تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی در زیر سطح زمین را توسط اندازه‌گیری‌های سطحی به ما می‌دهد، بر این اساس بنا شده است که بخشی از جریان تزریق شده به داخل زمین، به عمق مشخصی از آن نفوذ می‌کند. همان‌طور که قبلاً نیز ذکر شد، با افزایش فاصله الکتروودی، این عمق افزایش می‌یابد. بنابراین توزیع پتانسیل الکتریکی در سطح زمین، بیشتر تحت تأثیر ناهمگنی<sup>۱</sup>‌های عمیق موجود در داخل زمین قرار می‌گیرد [۱۱].

### ۳-۲-۳- ارائه داده‌های سوندایزرنی مقاومت ویژه

اطلاعات و نکاتی که در سوندایزرنی ژئالکتریک ثبت می‌گردند عبارتند از:

متغیر مستقل: فاصله الکتروودی،

متغیر وابسته: مقاومت ویژه ظاهری ( $\rho_a$ )

اطلاعات کمکی: نوع آرایش الکتروودی، آزمودت خط برداشت، موقعیت مرکز الکتروود [۱۴].

معمولًاً هنگام جابجا کردن الکتروودهای فواصل دور، زمان لازم برای محاسبه و رسم مقادیر مقاومت ویژه ظاهری وجود دارد. در همه حالتهای کوتاه بسیار بهتر از تحويل سریع نتایج غیر قابل تفسیر می‌باشد.

به کمک کاغذهای شفاف، می‌توان تفسیر ساده‌ای را با استفاده از منحنی‌های استاندارد<sup>۲</sup> دولایه‌ای انجام داد. بهترین راه برای انجام تفسیر درست و به دست آوردن نتایج قابل اطمینان، انجام تطبیق جزء به

<sup>1</sup> Inhomogeneity

<sup>2</sup> Master Curves

جزء<sup>۱</sup> می‌باشد. به این منظور، از منحنی‌های کمکی<sup>۲</sup> برای تعیین محل‌های مناسب مبدأ منحنی دولایه‌ای که به قسمت‌های بعدی منحنی صحرایی منطبق می‌گردد، استفاده می‌شود. روش تطبیق جزء به جزء، روش اصلی تفسیر تا سال ۱۹۸۰ بوده است. پس از آن، برنامه‌های کامپیوتری امکان تهیه نتایج قابل اعتمادتری را فراهم آورده است [۱۵].

#### ۴-۲-۱- پارامترهای ژئوالکتریکی

یک مقطع زمین‌شناسی کلأ با یک مقطع ژئوالکتریک فرق دارد. مرز بین لایه‌های مختلف زمین‌شناسی ممکن است منطبق با مرز لایه‌های ژئوالکتریک باشد و یا نباشد. برای نمونه، موقعی که شوری آب زیرزمینی در یک نوع سنگ و یا رسوب معین (که از نظر لیتلولوژیکی همگن می‌باشد) با عمق تغییر کند، چند لایه ژئوالکتریک ممکن است در داخل آن قابل تشخیص باشند. عکس این حالت موقعی است که چند لایه با لیتلولوژی و یا سن متفاوت (یا هر دو حالت)، ممکن است مقاومت ویژه یکسانی داشته باشند و تشکیل یک لایه ژئوالکتریک را بدنهند. بنابراین یک لایه ژئوالکتریک توسط دو پارامتر اساسی، یکی مقاومت ویژه ظاهری ( $\rho_a$ ) و دیگری ضخامت (h) قابل توصیف می‌باشد [۱].

<sup>1</sup> Partial Curve Matching

<sup>2</sup> Auxiliary Curves

## ۱-۵-۲-۵- تجزیه و تحلیل و تفسیر داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی

### ۱-۵-۲-۱- مقاومت ویژه ظاهری

مقادیر قرائت شده توسط دستگاهها (جريان و ولتاژ) معمولاً به مقادیر مقاومت ویژه ظاهری تبدیل می‌شوند. مقاومت ویژه ظاهری در واقع مقاومت ویژه نیم فضای<sup>۱</sup> همگنی است که پاسخ دستگاهی مشاهده شده را به ازای فواصل الکترودی معین، نشان می‌دهد. مقاومت ویژه ظاهری، یک میانگین وزنی از مقاومت ویژه خاک‌ها و سنگ‌های محدوده عمقی تحت بررسی می‌باشد. برای داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی، یک نمودار که دارای دو محور لگاریتمی شامل مقاومت ویژه ظاهری به ازای فاصله الکترودی است، ترسیم می‌گردد که اصطلاحاً منحنی سونداز الکتریکی نامیده می‌شود.

نتیجه نهایی برداشت‌های مقاومت ویژه مستقیم، معمولاً یک مقطع عرضی ژئوالکتریکی<sup>۲</sup> است که مقاومت ویژه و ضخامت لایه‌ها یا واحدهای ژئوالکتریکی را نشان می‌دهد. اگر داده‌های چاه‌پیمایی یا مدل زمین‌شناسی منطقه در دست باشند، آنگاه از ترکیب مدل زمین‌شناسی و مقطع ژئوالکتریکی می‌توان برای تشخیص حد اطمینان<sup>۳</sup> اندازه‌گیری‌های مقاومت ویژه الکتریکی استفاده کرد. یک مقطع ژئوالکتریکی دو بعدی ممکن است از ترکیب یک سری سوندازهای الکتریکی یک‌بعدی ایجاد شود و یا اینکه یک مقطع عرضی دو بعدی به هم پیوسته و یکپارچه باشد. نوع مقطع ژئوالکتریکی تولید شده، به نحوه به دست آوردن پارامترها و نوع پردازش صورت گرفته بر روی داده‌ها بستگی دارد [۱۰].

<sup>1</sup> Half Space

<sup>2</sup> Geoelectric Cross Section

<sup>3</sup> Level of Confidence

## <sup>۱</sup>-۲-۵-۲- مدل‌سازی<sup>۱</sup>

داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی معمولاً از طریق فرایند مدل‌سازی تعبیر و تفسیر می‌شوند. یک مدل فرضی از زمین به همراه مقادیر مقاومت ویژه آن (قطع ژئالکتریکی) ایجاد می‌شود. سپس مقدار تئوری مقاومت ویژه الکتریکی آن مدل محاسبه می‌گردد. در مرحله بعد، این پاسخ تئوری با پاسخ صحرایی مشاهده شده مقایسه می‌گردد و اختلافات موجود بین این دو، مورد توجه قرار می‌گیرد. سپس مدل زمینی فرضی آنقدر تعدیل می‌شود تا بیشترین برازش<sup>۲</sup> با داده‌های مشاهده شده ایجاد شود و در نهایت این مدل فرضی تعدیل یافته، به عنوان مدل مقاومت ویژه نهایی برگزیده می‌شود. هنگامی که این فرایند تکراری به صورت اتوماتیک انجام شود، اصطلاحاً معکوس‌سازی تکراری<sup>۳</sup> یا بهینه‌سازی<sup>۴</sup> نامیده می‌شود [۱۰].

## <sup>۱</sup>-۲-۵-۳- یکتاپی<sup>۵</sup>

مدل‌های مقاومت ویژه الکتریکی معمولاً یکتا نیستند. تعداد زیادی از مدل‌های زمینی می‌توانند داده‌های مشاهده‌ای یا نمودارهای سونداز مشابهی را تولید کنند. معمولاً روش‌های مقاومت ویژه الکتریکی، مقاومت عرضی<sup>۶</sup> یا هدایت افقی<sup>۷</sup> لایه یا واحد چینه‌شناسی را مد نظر قرار می‌دهند که هر دو عامل، تابعی از مقاومت ویژه و ضخامت لایه‌ها می‌باشند. بنابراین لایه‌های ضخیم با مقاومت ویژه کم و لایه‌های نازک با

<sup>1</sup> Modelling

<sup>2</sup> Fitting

<sup>3</sup> Iterative Inversion

<sup>4</sup> Optimization

<sup>5</sup> Uniqueness

<sup>6</sup> Traverse Resistance

<sup>7</sup> Horizontal Conductance

مقاومت ویژه زیاد، ممکن است پاسخ مشابهی را تولید کنند. این پدیده اصطلاحاً اصل همارزی<sup>۱</sup> نامیده می‌شود. پس ایجاد قیدهایی بر روی مدل مذکور، می‌تواند تعبیر و تفسیر را ساده‌تر نماید [۱۰].

### ۳-۱-۳- مقاهیم و اصطلاحات هیدرولوژی

برای درک بهتر مطالب موجود، لازم است در مورد برخی از مقاهیم هیدرولوژی توضیحات مختصری

ارائه گردد:

### ۱-۱-۱- آب‌های زیرزمینی<sup>۲</sup>

به آب‌هایی اطلاق می‌شود که تمام خلل و فرج سنگ‌ها و رسوبات را اشغال می‌کنند. در واقع همان آبی است که در زون اشباع وجود دارد.

### ۱-۲-۲- اهمیت و مزایای آب‌های زیرزمینی

الف) مهمترین منبع آب شیرین است.

ب) دما و ترکیب شیمیایی ثابتی دارد.

ج) معمولاً تحت تأثیر آلودگی‌های بیولوژیکی و خشکسالی‌های کوتاه‌مدت قرار نمی‌گیرد.

د) در همه جا وجود دارد. بنابراین، در مناطقی که آب‌های سطحی نداریم، مورد استفاده واقع شده و قابل اطمینان است [۲].

<sup>1</sup> Principle of Equivalence

<sup>2</sup> Groundwater

### ۳-۳-۳- تقسیم‌بندی سازندها و رسوبات زمین‌شناسی از نظر ذخیره‌سازی و انتقال آب

الف) آبخوان<sup>۱</sup> یا سفره آب زیرزمینی: تشکیلاتی هستند که قابلیت ذخیره‌سازی و انتقال آب آنها خیلی خوب است مانند سنگ آهک و ماسه‌سنگ.

ب) لایه‌های نیمه‌تراوا<sup>۲</sup>: قابلیت ذخیره آب را دارند ولی مقدار انتقال آب آنها در مقایسه با آبخوان‌ها کمتر است مانند ماسه‌های رسی که می‌توانند به عنوان یک منبع ذخیره آب در بالای آبخوان باشند.

ج) لایه‌های ناتراوا<sup>۳</sup>: تشکیلاتی که گرچه حاوی مقداری آب هستند اما آبدهی بسیار ناچیزی دارند مثل رس که به عنوان سنگ کف در بسیاری از حوضه‌های رسوبی به حساب می‌آید.

د) بسته‌سازنده<sup>۴</sup> یا مناطق بی‌آب: نه حاوی آب هستند و نه قابلیت انتقال آب را دارند مانند توده سنگ آذرین هوازده نشده [۳].

### ۴-۳-۱- تخلخل کل یا مطلق<sup>۵</sup>

نسبت حجم کلیه فضاهای خالی موجود در سنگ را به حجم کل آن، تخلخل کل یا مطلق می‌نامند که معمولاً به صورت درصد بیان می‌شود:

$$\varphi = \frac{V_v}{V_t} \times 100 \quad (3-1)$$

<sup>1</sup> Aquifer

<sup>2</sup> Aquitard

<sup>3</sup> Aquiclude

<sup>4</sup> Aquifuge

<sup>5</sup> Total Porosity

در این رابطه  $V_v$  حجم فضاهای خالی موجود در سنگ،  $V_t$  حجم کل سنگ و  $\phi$  تخلخل کل یا مطلق (بر حسب درصد) می‌باشد [۱۶].

### ۳-۵-۱- هدایت هیدرولیکی

هدایت هیدرولیکی (K) عبارت است از حجم آبی که در واحد زمان از سطح مقطع واحد عمود بر جریان تحت شیب هیدرولیکی واحد عبور می‌کند. این کمیت بر حسب متر بر روز یا سانتی‌متر بر ثانیه بیان می‌شود [۱۷].

مقادیر عددی تخلخل و هدایت هیدرولیکی برای انواع مختلف خاک‌ها و سنگ‌ها در جدول ۱-۱ آورده شده است.

جدول ۱-۱- مقادیر عددی تخلخل و هدایت هیدرولیکی برای انواع مختلف خاک‌ها و سنگ‌ها [۱۷].

لیتوژئی	تخلخل (درصد)	هدایت هیدرولیکی (سانتی‌متر بر ثانیه)
گراول	۲۵-۴۰	$10^{-2}-10^2$
ماسه	۲۵-۵۰	$10^{-4}-1$
سیلت	۳۵-۵۰	$10^{-7}-10^{-3}$
رس	۴۰-۷۰	$10^{-10}-10^{-7}$
رسوبات یخچالی	۱۰-۲۰	$10^{-10}-10^{-4}$
بازالت‌های شکسته شده	۵-۵۰	$10^{-5}-1$
سنگ آهک کارستی	۵-۵۰	$10^{-4}-10$
ماسه‌سنگ	۵-۳۰	$10^{-8}-10^{-4}$
سنگ آهک، دولومیت	۰-۲۰	$10^{-7}-10^{-4}$
شیل	۰-۱۰	$10^{-11}-10^{-7}$
سنگ‌های بلورین شکسته شده	۰-۱۰	$10^{-7}-10^{-2}$
سنگ‌های بلورین متراکم	۰-۵	$10^{-12}-10^{-8}$

### ۳-۶- ضریب مقاومت سازند تمیز<sup>۱</sup> و ارتباط آن با تخلخل

به سازندی که فاقد مواد رسی (شیلی و مارنی) باشد، سازند تمیز اطلاق می‌شود. فرض کنید چاهی از میان سازند تمیز عبور کرده باشد، در این صورت ضریب مقاومت ویژه سازند<sup>۲</sup> یا فاکتور سازندی<sup>۳</sup> توسط رابطه زیر بیان می‌شود:

$$F = \frac{R_o}{R_w} \quad (4-1)$$

در این رابطه  $R_o$  مقاومت ویژه کل سازند تمیز،  $R_w$  مقاومت ویژه آب داخل سازند و  $F$  ضریب مقاومت ویژه سازند یا فاکتور سازندی می‌باشد. ارتباط ضریب مقاومت ویژه سازند با تخلخل، به وسیله رابطه‌ای تجربی که اولین بار توسط آرچی<sup>۴</sup> بیان گردید، تعریف می‌شود:

$$F = \frac{a}{\varphi^m} \quad (5-1)$$

در این رابطه  $a$  ضریب ثابتی است که تابعی از جنس سنگ و پیچایی مسیر حرکت سیال می‌باشد و  $m$  ضریب سیمان‌شدنگی<sup>۵</sup> است. در این معادله، مقدار کمیت  $a$  در محدوده ۰/۴۵-۰/۶۲ و مقدار کمیت  $m$  در محدوده ۰/۱۵-۰/۱۰ تغییر می‌کند [۴].

<sup>1</sup> Clean Formation

<sup>2</sup> Formation Resistivity Factor (F.R.F)

<sup>3</sup> Formation Factor

<sup>4</sup> Archie

<sup>5</sup> Cementation Factor

## ۴-۴- خواص فیزیکوشیمیایی آب‌های زیرزمینی

آب یکی از مهمترین موادی است که به صورت فراوان در طبیعت یافت می‌شود. در بین مایعات از نظر فراوانی از حلال‌های جهانی محسوب می‌شود و بیشترین کشش سطحی، گرمای نهان‌تبخیر و به استثنای آمونیوم بیشترین قدرت پخش حرارت را دارد. بر خلاف دیگر مواد، آب وقتی منبسط می‌شود یا در فشار و حرارت پایین منجمد می‌گردد، این خواص آب در ارتباط با ساختمان مولکولی آن می‌باشد [۲].

### ۱-۴-۱- خواص فیزیکوشیمیایی آب جهت بررسی کیفیت آن

این پارامترها بیشتر در محل چاه اندازه‌گیری می‌شوند. اندازه‌گیری‌های صورت گرفته در محل چاه به خاطر ارزیابی سریع و برای کنترل اندازه‌گیری‌های آزمایشگاهی به کار می‌روند. از طرفی شرایط فیزیکی نمونه ممکن است طی زمان حمل تا آزمایشگاه تغییر کرده باشد. تغییراتی که بیشتر اتفاق می‌افتد عبارت است از تغییرات شیمیایی کربنات‌ها که موجب رسوب مینرال‌های کربناته می‌گردد [۲].

### ۲-۴-۱- درجه حرارت آب

اندازه‌گیری درجه حرارت در محل چاه برای محاسبات ترمودینامیکی در رابطه با شیمی آب از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. همچنین درجه حرارت می‌تواند از دیگر خواص هیدرولیکی آب و خواص مقاومت ویژه آن خبر بدهد [۲].

### ۴-۳- هدایت الکتریکی<sup>۱</sup> آب

مواد تجزیه شده به صورت یونی در آب قادرند در اثر پتانسیل الکتریکی حرکت کنند. لذا با وارد کردن جریان الکتریکی به محلول، می‌توان مقدار هدایت الکتریکی آن را اندازه‌گیری نمود. توانایی محلول برای هدایت جریان، تابعی است از غلظت یون‌ها در محلول و مقدار حرکت در آن تحت تأثیر پتانسیل به کار بrede شده. هدایت الکتریکی دارای واحد زیمنس بر متر ( $S/m$ ) و یا میکروزموس (= میکروزیمنس) بر سانتی‌متر می‌باشد. هدایت الکتریکی ساده‌ترین و اقتصادی‌ترین پارامتر شیمیایی آب جهت اندازه‌گیری است.

مقدار هدایت الکتریکی متأثر از درجه حرارت مایع می‌باشد و مقدار آن با افزایش درجه حرارت افزایش می‌یابد و لازم است که هدایت الکتریکی، به همراه درجه حرارت اندازه‌گیری شده بیان شود. وقتی مقدار غلظت یون‌ها نسبت به واحد حجم محلول افزایش می‌یابد، رابطه بین غلظت یونی و هدایت الکتریکی برای محلول رقیق به صورت خطی است.

علاوه بر این، آب‌های طبیعی انواع مختلفی از یون‌های باردار و ترکیبات غیرباردار را شامل می‌شود و لذا تعیین هدایت الکتریکی می‌تواند یک تخمین کاملاً دقیق از غلظت یونی و یا کل مواد حل شده باشد، ولی در کل می‌توان گفت که هدایت الکتریکی متناسب با کل مواد جامد حل شده یا  $T.D.S.$ <sup>۲</sup> می‌باشد و داریم:

$$T.D.S. = K_e \times EC \quad (6-1)$$

<sup>۱</sup> Electrical Conductivity (EC)

<sup>۲</sup> Total Dissolved Solid (TDS)

در این رابطه T.D.S. بر حسب میلی‌گرم بر لیتر، EC بر حسب میکروموس بر سانتی‌متر در ۲۵ درجه سانتی‌گراد و  $K_e$  فاکتور تبدیل و معمولاً بین ۰/۵۵ تا ۰/۸ می‌باشد که باید برای هر منطقه عملیاتی مشخص گردد [۲].

#### ۴-۴-۱- تعیین مقدار کل مواد جامد حل شده

مقدار T.D.S. در آب‌های زیرزمینی با وزن کردن مقدار مواد جامد باقی‌مانده از تبخیر حجم معینی نمونه که از صافی عبور داده شده است، به دست می‌آید. مقدار مواد جامد باقی‌مانده از تبخیر حجم معینی نمونه معمولاً از مقدار زیادی مواد کانی<sup>۱</sup> و مقدار کمی مواد آلی<sup>۲</sup> تشکیل شده است. ساده‌ترین روش برای تقسیم‌بندی آب از نظر کیفی بر اساس مقدار T.D.S. انجام می‌گیرد. برای مثال اگر کل مواد جامد محلول آبی بیش از ۳۰۰۰ تا ۲۰۰۰ میلی‌گرم بر لیتر باشد، این آب برای خوردن مناسب نیست [۲].

در جدول ۲-۱ مقادیر عددی مقاومت ویژه، هدایت ویژه و شوری برای انواع مختلف آب‌ها آورده شده است.

جدول ۲-۱- مقادیر عددی مقاومت ویژه، هدایت ویژه و شوری برای انواع مختلف آب‌ها [۱۸].

نوع آب	مقاومت ویژه (اهم متر)	هدایت ویژه (میکروزیمنس بر سانتی‌متر)	شوری (میکروگرم بر لیتر)
خیلی شیرین	۲۰۰	۵۰	۲۵
شیرین	۲۰	۵۰۰	۳۵۰
شور	۱۰	۱۰۰۰	۷۰۰
خیلی شور	۰/۳	۳۰۰۰	۲۱۰۰۰

<sup>۱</sup> Mineral

<sup>۲</sup> Organic

#### **۴-۵- منشأ شوری آب‌های زیرزمینی**

آب‌های زیرزمینی شوری را از واکنش با موادی که در داخل و یا از کنار آن جریان می‌یابند، به دست می‌آورند. منابع مختلفی که باعث شوری این آب‌ها می‌شوند عبارتند از:

الف) شوری حاصل از انحلال سفره

ب) آب‌های برگشتی کشاورزی

ج) فعالیت‌های انسانی و توسعه شهری

د) شوری در ارتباط با ویژگی‌های هیدروژئولوژیکی [۵].

#### **۱-۵- روش‌های الکتریکی به منظور مطالعه آب‌های زیرزمینی**

آب‌های زیرزمینی به خاطر نمک‌ها و یون‌های محلولی که دارند، از نظر یونی هادی می‌باشند و جریان الکتریکی را قادر می‌سازند که در داخل زمین شارش یابد. در نتیجه اندازه‌گیری مقاومت ویژه زمین، امکان تشخیص حضور آب‌های زیرزمینی را با در نظر گرفتن موارد زیر فراهم می‌سازد:

الف) سنگ سخت فاقد تخلخل و شکستگی و یا ماسه‌سنگ خشک فاقد آب یا رس، مقاومت ویژه خیلی بالایی دارد: چندین دههزار اهم متر.

ب) سنگ متخلخل یا شکسته شده حاوی آب آزاد، دارای مقاومت ویژه‌ای است که مقدار آن به مقدار مقاومت ویژه آب محتوى و تخلخل سنگ بستگی دارد: چندین ده تا چندین هزار اهم متر.

ج) لایه رسی نفوذ ناپذیر: اگر حاوی آب محبوس باشد، مقاومت ویژه پایینی دارد: از چند اهم متر تا چندین ده اهم متر.

د) کانسارهایی مثل آهن، سولفیدها و غیره: به علت هدایت الکترونیکی بالا، مقادیر مقاومت ویژه پایینی دارند: معمولاً کمتر یا خیلی کمتر از یک اهم متر [۱۸].

در جدول ۱-۳ گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی بعضی از مواد زمین آورده شده است.

جدول ۱-۳- تقسیم‌بندی کلی مواد زمین با توجه به گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی آن‌ها [۱۴].

نوع مواد	تقسیم‌بندی	گستره تغییرات مقاومت ویژه
مواد زمین	مواد با مقاومت ویژه پایین	کمتر از ۱۰۰ اهم متر
	مواد با مقاومت ویژه متوسط	۱۰۰ تا ۱۰۰۰ اهم متر
	مواد با مقاومت ویژه بالا	بیشتر از ۱۰۰۰ اهم متر
مناطق زمین	مناطق مرطوب	۵۰ الی ۲۰۰ اهم متر
	مناطق خشک	۱۰۰ الی ۵۰۰ اهم متر
	مناطق بیابانی	۲۰۰ الی ۱۰۰۰ اهم متر
انواع آب‌ها	آب موجود در خاک	۱ الی ۱۰۰ اهم متر
	آب باران	۳۰ الی ۱۰۰۰ اهم متر
	آب دریا	حدود ۰/۲ اهم متر
کانسنگ‌ها	سولفیدهای توده‌ای	۱۰ <sup>-۴</sup> الی ۱
	غیر فلزی‌ها	حدود ۱۰ <sup>-۱</sup>

روش‌های مقاومت ویژه مستقیم را می‌توان هم در روش پروفیل‌زنی برای به نقشه درآوردن تغییرات جانبی و تشخیص رخساره<sup>۱</sup>‌های قائم یا زون‌های شکسته شده و هم در روش سونداشنی (مثلاً سونداشنی شولمبرژ) برای تشخیص عمق افق‌های ژئالکتریکی (مثلاً عمق آب‌های شور زیرزمینی) به کار برد [۱۹].

<sup>۱</sup> Facies

در جدول ۴-۱ گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی بعضی از رسوبات و سنگ‌های رسوبی آورده شده است.

جدول ۴-۱- گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی بعضی از رسوبات و سنگ‌های رسوبی [۱۴].

نوع سنگ یا مواد	گستره تغییرات مقاومت ویژه (اهم متر)
شیل‌های مستحکم	$20 - 2 \times 10^3$
آرژیلیت‌ها	$10 - 8 \times 10^3$
کنگلومراها	$2 \times 10^3 - 10^4$
ماسه‌سنگ‌ها	$1 - 6/4 \times 10^8$
سنگ‌های آهکی	$50 - 10^7$
دولومیت‌ها	$3/5 \times 10^2 - 5 \times 10^3$
رس‌های مرطوب نامستحکم	۲۰
مارن‌ها	۳-۷۰
رس‌ها	۱-۱۰۰
آبرفت‌ها و ماسه‌ها	۱۰-۸۰۰
ماسه‌های حاوی نفت	۴-۸۰۰

مقاومت ویژه الکتریکی خاک‌ها و سنگ‌های آن‌ها که مورد توجه زمین‌شناسان، هیدروژئولوژیست‌ها و مهندسین ژئوتکنیک می‌باشند، مرتبط است. پارامترهای زمین‌شناسی دیگری که بر روی مقاومت ویژه الکتریکی و معکوس آن که همان هدایت الکتریکی است، تأثیر می‌گذارند عبارتند از:

الف) محتویات رسی<sup>۱</sup>

ب) هدایت ویژه آب‌های زیرزمینی

ج) تخلخل خاک یا مجموعه سازند

د) درجه اشباع آب [۱۴]

<sup>۱</sup> Clay Content

## ۱-۶- ضرورت و هدف از مطالعه حاضر

همان طور که می‌دانیم، اطلاع از پارامترهای هیدرولوژیکی آبخوان، ما را در تعیین کیفیت آب آن یاری می‌دهد. برای اندازه‌گیری این پارامترها، حفر چاههای آب در منطقه ضروری می‌باشد. اما با توجه به وقت و هزینه‌های لازم برای حفر چاه در منطقه مطالعاتی، امروزه سعی می‌شود از طریق برداشت داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی در مجاورت چاههای آب و تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر این داده‌ها با پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها و تعمیم این رابطه در کل منطقه، مقادیر تقریبی این پارامترها در نقاط فاقد چاه از منطقه به دست آید.

در این پایان‌نامه سعی بر آن است که با تفسیر داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی به دست آمده از سوندازهای الکتریکی اجرا شده در مجاورت چاههای آب موجود در منطقه، ارتباط منطقی و قابل قبولی را بین نتایج تفسیر یک‌بعدی این داده‌ها و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای مذکور برقرار نماییم. امید است روابط به دست آمده، تخمین درست و قابل قبولی را از ارتباط داده‌های فوق الذکر فراهم نماید و در منطقه اجرای سوندازهای الکتریکی مورد استفاده قرار گیرد.

## ۱-۷- روش تحقیق

برای ایجاد ارتباط بین نتایج تفسیر داده‌های مقاومت ویژه به دست آمده از سوندازهای الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب، دو هدف عمده را دنبال می‌کنیم. اولین هدف، تفسیر داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی صحرائی و به دست آوردن عمق، ضخامت و مقاومت ویژه حقیقی لایه‌های موجود در زیر هر سونداز و تعیین عمق تقریبی آب‌های زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه است. هدف دوم، ایجاد ارتباط بین نتایج تفسیر یک‌بعدی داده‌های سوندازهای الکتریکی و پارامترهای

هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب موجود در منطقه مورد مطالعه می‌باشد. با تعمیم این رابطه در کل منطقه عملیاتی، می‌توان با اجرای سوندazهای الکتریکی و تعیین خواص الکتریکی لایه‌های آبدار (موجود در زیر سطح زمین در محل هر سونداز) در نقاط فاقد چاه از منطقه مورد نظر، پارامترهای هیدرولوژیکی این لایه‌ها را به طور تقریبی تخمین زد. به این ترتیب، از صرف هزینه‌های هنگفت حفر چاه به منظور مشخص نمودن پارامترهای هیدرولوژیکی در نقاط فاقد چاه موجود در منطقه مطالعاتی، جلوگیری به عمل می‌آید. لازم به ذکر است که هر چه تعداد چاههای مشاهده‌ای در منطقه بیشتر باشد، تخمین به دست آمده از این طریق، به واقعیت نزدیک‌تر است.

## ۱-۸- ساختار پایان نامه

این پایان نامه مشتمل بر شش فصل می‌باشد. در فصل دوم، تحت عنوان عملیات صحرایی، مشخصات عمومی منطقه مورد مطالعه و نحوه اجرای سوندazهای الکتریکی قائم تشریح شده است. در فصل سوم، تحت عنوان تعبیر و تفسیر یکبعدی داده‌های صحرایی، نتایج تفسیر یکبعدی داده‌های سونداز الکتریکی با استفاده از منحنی‌های استاندارد (تفسیر دستی) و نرم‌افزارهای VES و Ipi2win آورده شده است. در فصل چهارم، تحت عنوان تفسیر کیفی دوبعدی و سه‌بعدی داده‌های صحرایی، تصویر عمومی از تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی در منطقه مطالعاتی ترسیم شده است. در فصل پنجم، به تعیین رابطه‌ای بین نتایج تفسیر یکبعدی داده‌های سونداز برداشت شده در مجاورت چاههای آب و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها (با استفاده از روش رگرسیون) پرداخته شده است. در فصل ششم، به بیان نتیجه‌گیری‌های صورت گرفته و ارائه پیشنهاداتی به منظور مطالعات دقیق‌تر و گسترده‌تر در منطقه پرداخته شده است.

**فصل دوم:**

**عملیات صحرا ای**

## ۱-۲- مقدمه

بر اساس قرارداد شماره ۱۵۱۶۱ / ۴۲۰ ۷۵/۶/۲۲ مورخ بین سازمان آب منطقه‌ای گلستان و شرکت مهندسین مشاور صحراکاو، مطالعات ژئوفیزیکی به روش الکتریک در منطقه مخروط افکنه‌ای رودخانه دوغ به مرحله اجرا درآمد [۶].

به منظور تعیین گستره تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های آبرفتی و سنگ کف در منطقه رودخانه دوغ و تفکیک لایه‌های زیرزمینی بر اساس مقاومت ویژه الکتریکی آن‌ها، تعداد ۷۲ سونداز الکتریکی با حداکثر طول فرستنده جریان  $AB=1000\text{ m}$  بر روی ۱۰ خط برداشت به نام‌های A تا J اجرا شده‌اند. سه عدد از این سوندازها در مجاورت سه چاه موجود در منطقه (چاه‌های کلاله، باینال و امام جعفر صادق)، دو عدد از آن‌ها در مجاورت دو چشمه موجود در منطقه (چشمه‌های باباجعفر و بیگدل) و دو عدد دیگر در مجاورت دو سازند موجود در منطقه (SAZ-A و SAZ-C) اجرا شده‌اند. روند کلیه خطوط برداشت ذکر شده، شمالی-جنوبی می‌باشد [۶].

پس از هماهنگی با سازمان فوق‌الذکر، اطلاعات و داده‌های لازم از شرکت مهندسین مشاور صحراکاو دریافت و مطالعه و بررسی آن‌ها آغاز شد.

## ۲-۲- موقعیت جغرافیایی

منطقه دوغ در حدود ۱۵ کیلومتری شمال شرقی مینودشت و در شمال جاده مینودشت به بجنورد قرار دارد. مختصات جغرافیایی این منطقه بین  $۳۵^{\circ} ۵۵'$  دقیقه و  $۳۷^{\circ} ۲۷'$  دقیقه تا  $۵۵^{\circ} ۵۵'$  دقیقه و  $۵۷^{\circ} ۲۷'$  دقیقه (

٥٥°٣٥' طول جغرافیایی و ٣٧ درجه و ١٨ دقیقه تا ٣٧ درجه و ٢٣ دقیقه (٣٧°٢٣' تا ٣٧°١٨') عرض جغرافیایی می‌باشد [٦].

### ۳-۲- زمین‌شناسی

بر اساس نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ چهارگوش کوه کورخود که در شکل ۱-۲ نشان داده شده است، منطقه مورد مطالعه در دو زون زمین‌شناسی البرز (در جنوب) و کپه‌داغ (در شمال) واقع شده است. قسمت اعظم سازندهای زمین‌شناسی منطقه به وسیله لس<sup>۱</sup>‌ها پوشیده شده است. رخنمونهای اصلی قابل مشاهده در منطقه به شرح زیر می‌باشند:

### ۱-۳-۲- آهک‌های دونین

آهک‌ها و شیل‌های خوش‌بیلاق (Dkh) مربوط به پالئوزوئیک بالایی، به صورت رخنمونی منفرد، در جنوب منطقه حضور دارند. این سازند به وسیله گسله‌هایی از سازندهای ژوراسیک اطراف خود جدا شده است و شبیه حدود ۱۰ درجه به سوی شمال را نشان می‌دهد.

### ۲-۳-۲- سازندهای ژوراسیک

رخنمونهای ژوراسیک، بخش وسیعی از منطقه را پوشانده و اغلب ارتفاعات را تشکیل می‌دهند. از سه بخش زیرین، میانی و فوقانی این سازند، دو بخش میانی و فوقانی آن در منطقه رخنمون دارند.

<sup>1</sup> loess

### **۱-۲-۳-۲- ژوراسیک میانی**

این بخش به صورت سنگ آهک و مارن چمنبید (Jcb) در ارتفاعات شمال منطقه که در زون کپه‌داغ واقع می‌شود، رخنمون دارد.

### **۲-۲-۳-۲- ژوراسیک فوقانی**

این بخش از سازند ژوراسیک، هم در شمال منطقه (زون کپه‌داغ) و هم در جنوب منطقه (زون البرز) رخنمون دارد. در شمال منطقه (زون کپه‌داغ) آهک‌های سازند مزدوران (Jmz) و در جنوب منطقه (زون البرز) آهک‌های دولومیتی سازند لار (Jl)، رخنمون‌های مربوط به ژوراسیک فوقانی را تشکیل می‌دهند.

### **۳-۳-۲- نهشته‌های دوران چهارم**

نهشته‌های آبرفتی منطقه به دو قسمت پادگانه‌های آبرفتی پوشیده از لس و آبرفت‌های جوان تقسیم شده‌اند.

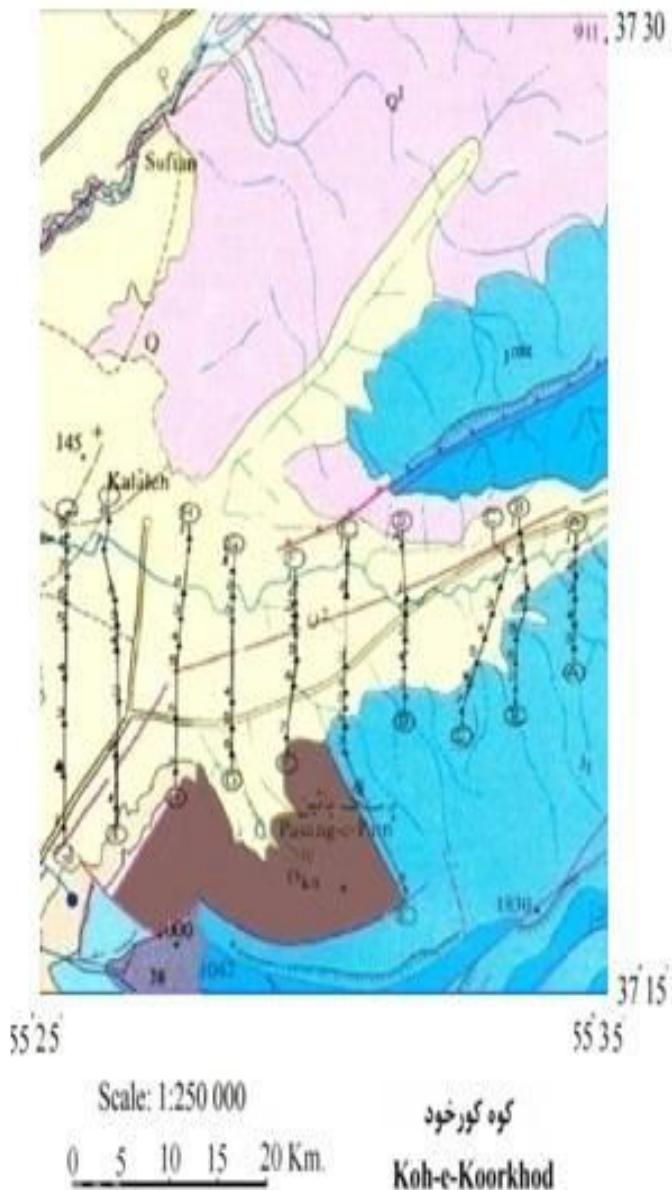
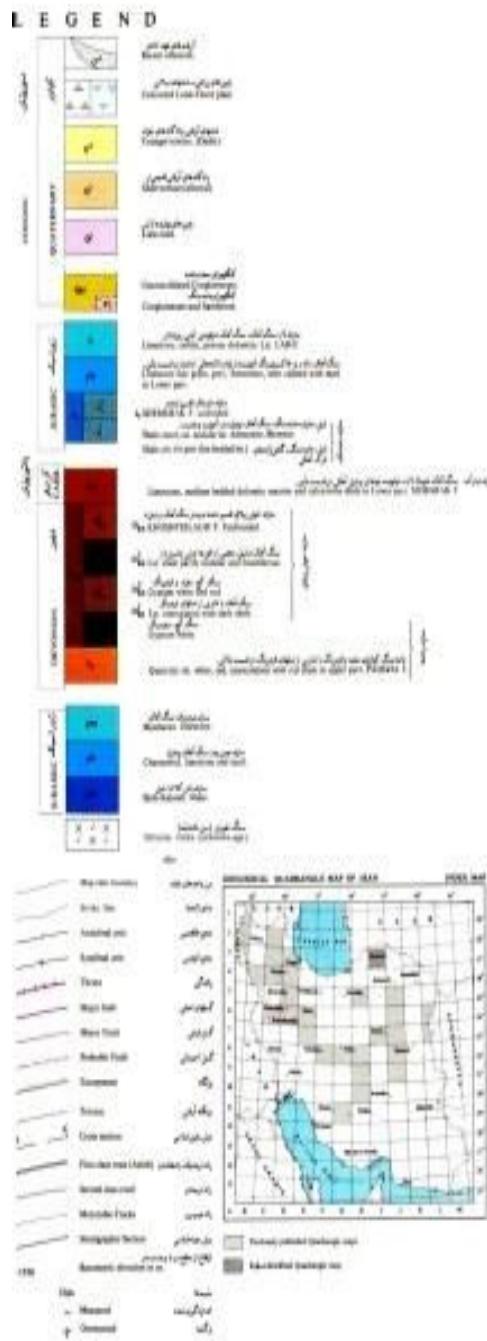
### **۱-۳-۳-۲- پادگانه‌های آبرفتی پوشیده از لس (Q<sup>1</sup>)**

این آبرفت‌ها در ارتفاعات شمالی منطقه ظاهر شده و توسط لس‌ها پوشیده شده‌اند.

## ۲-۳-۳-۲- دشت‌های آبرفتی، پادگانه‌های جوان (Q<sup>2</sup>)

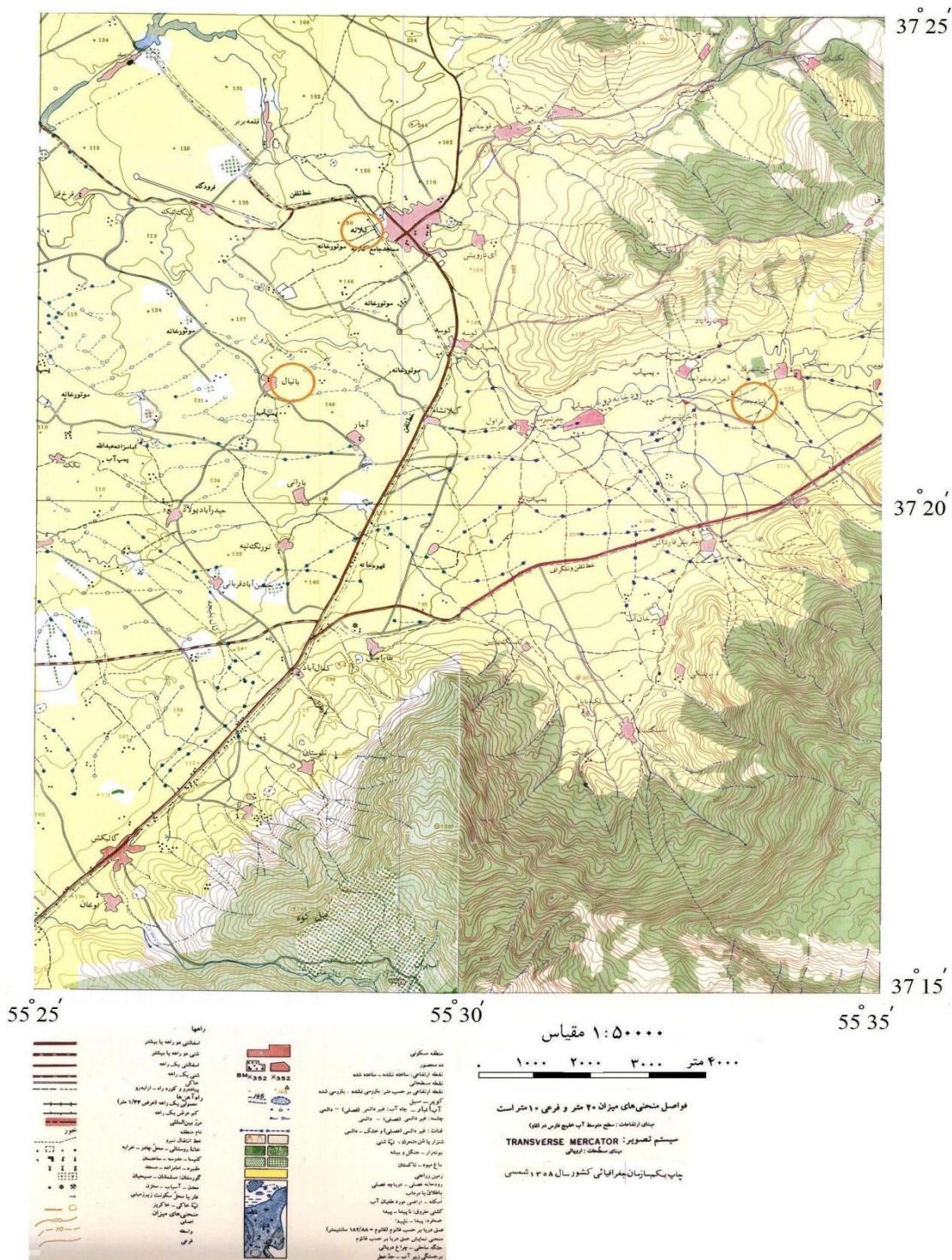
این آبرفت‌ها در برگیرنده دشت‌های آبرفتی و پادگانه‌های آبرفتی جوان می‌باشند و سطح حوزه آبریز رودخانه دوغ را می‌پوشانند.

نقشه توپوگرافی منطقه در شکل ۲-۲ نشان داده شده است. روند کلی پستی و بلندی‌ها در منطقه، شمال شرقی-جنوب غربی می‌باشد. در قسمت‌های شرق و شمال شرق این منطقه، وجود کوه‌های مرتفع جالب توجه است. با حرکت به سمت غرب و جنوب غرب منطقه، از شدت این ارتفاعات کاسته می‌شود و دره‌ها و نقاط کم ارتفاع، آشکار می‌گردند [۶].



شکل ۱-۲ - نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰ منطقه دوغ به همراه نقاط اجرای سوندازهای الکتریکی قائم بر روی آن [۲۰].

## کلاله Kalaleh



شکل ۲-۲- نقشه توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ منطقه دوغ به همراه موقعیت چاههای آب بر روی آن [۲۰].

## ۴- تکتونیک

گسله‌ها نقش عمده‌ای در شکل بخشیدن به وضع موجود در منطقه داشته‌اند. امتداد اکثر گسله‌های منطقه، از امتداد عمومی سازندهای زمین‌شناسی منطقه که شمال شرقی-جنوب غربی است، پیروی می‌کند. این روند، همخوان با روند کلی پستی و بلندی‌های منطقه (توبوگرافی) می‌باشد. از جمله این گسله‌ها، روراندگی شمال منطقه است که بخش فوقانی ژوراسیک (سازندهای مزدوران) را کنار بخش میانی آن (سازند چمن‌بید) قرار داده است.

گسله‌ای دیگر، کم و بیش در امتداد جاده مینودشت به بجنورد قرار دارد که ظاهراً مرز جدایی دو زون کپه‌داغ و البرز را تشکیل می‌دهد. علاوه بر این گسله‌ها، گسله‌هایی عرضی نیز بخصوص در مرز سازند خوش‌بیلاق و آهک‌های ژوراسیک مشخص شده‌اند [۶].

## ۵- عملیات صحراوی

پس از انجام مطالعات اولیه و بازدید مقدماتی از منطقه مطالعاتی توسط مهندسین مشاور صحراکاو، نقاط اجرای سوندازهای الکتریکی با فواصل معلوم، بر روی خطوط برداشتی که در جهت شمالی-جنوبی و تقریباً عمود بر مسیر جریان رودخانه دوغ طراحی شده‌اند، مشخص شد. عموماً سعی شده است که فاصله سوندازها بر روی خطوط برداشت مذکور، حدود ۵۰۰ متر باشد اما بر روی بعضی از خطوط برداشت، به دلیل مشکلات عملیاتی مختلف (پوشش گیاهی، شرایط نامساعد توبوگرافی، واقع شدن بعضی از نقاط بر روی زمین‌های باتلاقی و بیش از حد مرطوب و...)، فاصله سوندازها به بیشتر یا کمتر از این مقدار نیز تغییر کرده است. مختصات U.T.M نقاط اجرای این سوندازها در جدول ۱-۲ آورده شده است [۶].

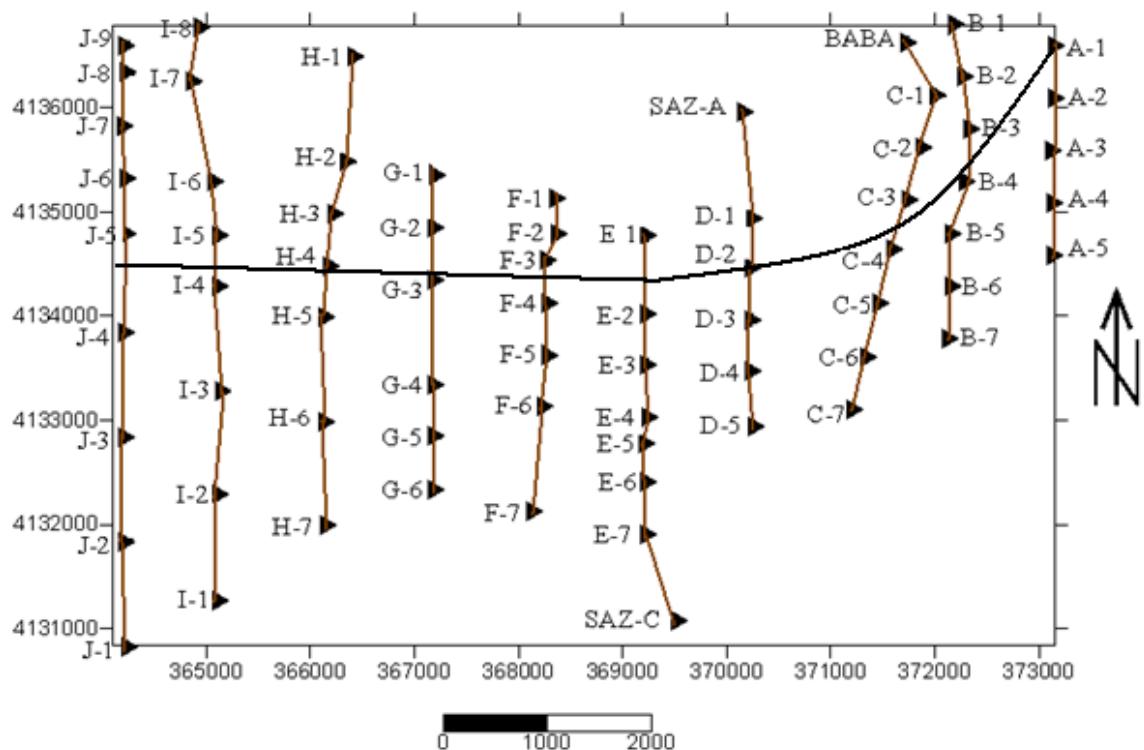
جدول ۱-۲- مختصات نقاط برداشت سوندازهای الکتریکی قائم (U.T.M) [۶].

Coordinates Sounding No.	X	Y	Z(m)
A-1	۳۷۳۱۵۴	۴۱۳۶۵۸۳	۲۱۸
A-2	۳۷۳۱۵۴	۴۱۳۶۰۸۳	۲۱۸
A-3	۳۷۳۱۵۴	۴۱۳۵۵۸۳	۲۲۱
A-4	۳۷۳۱۴۲	۴۱۳۵۰۸۳	۲۲۴
A-5	۳۷۳۱۴۲	۴۱۳۴۵۸۳	۲۲۴
B-1	۳۷۲۲۰۷	۴۱۳۶۷۹۱	۲۳۰
B-2	۳۷۲۲۲۹۳	۴۱۳۶۲۹۱	۲۱۸
B-3	۳۷۲۲۳۴۷	۴۱۳۵۷۹۱	۲۰۵
B-4	۳۷۲۲۲۹۸	۴۱۳۵۲۹۱	۲۱۰
B-5	۳۷۲۱۶۷	۴۱۳۴۷۹۱	۲۱۷
B-6	۳۷۲۱۵۸	۴۱۳۴۲۹۱	۲۲۰
B-7	۳۷۲۱۴۹	۴۱۳۳۷۹۱	۲۲۰
PRW-BABA	۳۷۱۷۵۴	۴۱۳۶۶۲۳	۲۴۰
C-1	۳۷۲۰۲۹	۴۱۳۶۱۲۳	۲۱۰
C-2	۳۷۱۸۸۲	۴۱۳۵۶۲۳	۱۹۸
C-3	۳۷۱۷۵۳	۴۱۳۵۱۲۳	۲۰۲
C-4	۳۷۱۶۲۴	۴۱۳۴۶۲۳	۲۱۰
C-5	۳۷۱۴۹۴	۴۱۳۴۱۲۳	۲۱۲
C-6	۳۷۱۳۷۳	۴۱۳۳۶۲۳	۲۱۷
C-7	۳۷۱۲۴۳	۴۱۳۳۱۲۳	۲۲۵
SAZ-A	۳۷۰۱۸۴	۴۱۳۵۹۵۵	۲۶۰
D-1	۳۷۰۲۷۱	۴۱۳۴۹۵۵	۲۰۰
D-2	۳۷۰۲۷۱	۴۱۳۴۴۵۵	۱۸۰
D-3	۳۷۰۲۷۱	۴۱۳۳۹۵۵	۱۸۰
D-4	۳۷۰۲۵۲	۴۱۳۳۴۵۵	۲۰۰
D-5	۳۷۰۲۷۷	۴۱۳۲۹۵۵	۲۰۲

Coordinates Sounding No.	X	Y	Z(m)
E-1	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۴۷۷۴	۱۸۰
E-2	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۴۰۲۴	۱۸۰
E-3	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۳۵۲۴	۱۸۰
E-4	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۳۰۲۴	۲۰۴
E-5	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۲۷۷۴	۲۰۸
E-6	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۲۴۲۴	۲۱۰
E-7	۳۶۹۲۴۷	۴۱۳۱۹۲۴	۲۱۳
SAZ-C	۳۶۹۰۳۷	۴۱۳۱۰۷۴	۲۲۲
F-1	۳۶۸۳۸۱	۴۱۳۰۱۲۷	۲۰۰
F-2	۳۶۸۳۸۷	۴۱۳۴۷۷۷	۱۹۰
F-3	۳۶۸۲۹۱	۴۱۳۴۵۲۷	۱۸۰
F-4	۳۶۸۲۹۸	۴۱۳۴۱۲۷	۱۸۰
F-5	۳۶۸۲۰۷	۴۱۳۳۶۲۷	۱۸۰
F-6	۳۶۸۲۵۵	۴۱۳۳۱۲۷	۱۸۰
F-7	۳۶۸۱۵۰	۴۱۳۳۱۲۷	۲۰۸
G-1	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۵۳۵۰	۲۰۰
G-2	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۴۸۵۰	۱۸۰
G-3	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۴۳۵۰	۱۸۵
G-4	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۳۳۵۰	۱۹۰
G-5	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۲۸۵۰	۲۰۰
G-6	۳۶۷۲۱۱	۴۱۳۲۳۵۰	۲۰۵
H-1	۳۶۶۴۴۰	۴۱۳۶۴۹۸	۲۰۰
H-2	۳۶۶۳۶۸	۴۱۳۵۴۹۸	۱۹۰
H-3	۳۶۶۲۲۳	۴۱۳۴۹۹۸	۱۸۰
H-4	۳۶۶۱۹۵	۴۱۳۴۴۹۸	۱۸۰
H-5	۳۶۶۱۶۰	۴۱۳۳۹۹۸	۱۸۰

Coordinates Sounding No.	X	Y	Z(m)
H-6	۳۶۶۱۶۰	۴۱۳۲۹۹۸	۱۸۰
H-7	۳۶۶۱۶۰	۴۱۳۱۹۹۸	۲۰۰
I-1	۳۶۵۱۳۶	۴۱۳۱۲۸۱	۲۰۰
I-2	۳۶۵۱۳۶	۴۱۳۲۲۸۱	۱۹۰
I-3	۳۶۵۱۷۹	۴۱۳۳۲۸۱	۱۸۰
I-4	۳۶۵۱۳۵	۴۱۳۴۲۸۱	۱۸۰
I-5	۳۶۵۱۳۵	۴۱۳۴۷۸۱	۱۸۰
I-6	۳۶۵۰۹۲	۴۱۳۵۲۸۱	۱۸۰
I-7	۳۶۴۸۷۷	۴۱۳۶۲۸۱	۱۹۰
I-8	۳۶۴۹۵۵	۴۱۳۶۷۸۱	۲۰۰
J-1	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۰۸۳۶	۲۰۰
J-2	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۱۸۳۶	۱۹۰
J-3	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۲۸۳۶	۱۸۰
J-4	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۳۸۳۶	۱۸۰
J-5	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۴۸۳۶	۱۸۰
J-6	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۵۳۳۶	۱۸۰
J-7	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۵۸۳۶	۱۸۰
J-8	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۶۳۳۶	۱۹۰
J-9	۳۶۴۲۲۰	۴۱۳۶۵۸۶	۲۰۰
PRW-BIGDL	۳۶۹۷۳۴	۴۱۳۴۱۹۶	.

در شکل ۲-۳ شبکه برداشت سوندازهای الکتریکی قائم (که شامل خطوط برداشتی است که تقریباً در جهت عمود بر مسیر جریان رودخانه دوغ طراحی شده‌اند) نشان داده شده است. لازم به ذکر است که مسیر حرکت رودخانه دوغ، از سمت شرق و شمال شرق منطقه به سمت غرب آن می‌باشد.



شکل ۲-۳- شبکه برداشت سوندازهای الکتریکی قائم به همراه نام و نقاط اجرای این سوندازها در مختصات UTM

برای اجرای سوندازهای مقاومت ویژه الکتریکی در این منطقه، آرایش الکترودی شولمبرژه که متداول‌ترین آرایش مورد استفاده در عملیات سوندازنی می‌باشد، انتخاب شده است. از مزایای آرایش شولمبرژه این است که چون الکترودهای پتانسیل حداقل برای چندین طول AB ثابت مانده و جابجا نمی‌شوند، صرفه‌جویی قابل توجهی در زمان و همچنین مصرف کابل و سایر لوازم ایجاد می‌شود. با

اندازه‌گیری مقادیر مقاومت ویژه به ازای طول معین از فاصله الکترودی و با دو مقدار متفاوت  $MN$  در سوندازرنی با آرایش شولمبرژه، می‌توان به اثر تغییرات سطحی و جانبی مقاومت ویژه در منطقه مورد مطالعه پی برده و آن را از تغییرات عمقی مقاومت ویژه تفکیک نمود. برای اندازه‌گیری مقاومت ویژه در هر منطقه، با نصب دستگاه مقاومت‌سنج و ارسال جریان به داخل زمین، مقادیر مقاومت الکتریکی قرائت و با استفاده از معادله (۱-۱) به مقاومت ویژه الکتریکی تبدیل می‌شوند [۷].

مقادیر مقاومت ویژه حاصل از سوندازهای الکتریکی اجرا شده بر روی خطوط برداشت A تا J در منطقه مخروط افکنهای دوغ، در پیوست شماره ۱ ارائه شده است [۶].

پس از جمع‌آوری داده‌های صحرایی، تفسیر و مدل‌سازی دستی و کامپیوتری آن‌ها (با استفاده از نرم‌افزارهای مختلف) انجام شده است که در فصل‌های سوم و چهارم، به تفصیل مورد بحث قرار خواهد گرفت.

## فصل سوم

تعابیر و تفسیر یک بعدی داده‌های صحرایی

### ۱-۳- مقدمه

هدف از تفسیر داده‌های حاصل از سوندازی الکتریکی قائم در یک منطقه، به دست آوردن یک تصویر یا مدل ژئالکتریکی قابل قبول و منطقی است که با نتایج مطالعات زمین‌شناسی و هیدروژئولوژیکی آن منطقه مطابقت داشته باشد.

در ابتدا ممکن است برای به دست آوردن یک تصویر عمومی از منطقه مورد مطالعه، تفسیر به صورت کیفی انجام پذیرد. در تفسیر کیفی، تغییرات مقاومت ویژه ظاهری به دست آمده از نقشه‌ها و مقاطع مربوط به آن، مورد ارزیابی قرار می‌گیرند. برای به دست آوردن مدل واقعی از زمین، تفسیر باید به صورت کمی انجام پذیرد. در تفسیر کمی از داده‌های خام (مقادیر مقاومت ویژه ظاهری)، یک سری پارامترهای فیزیکی شامل مقاومت ویژه واقعی و ضخامت لایه‌ها تعیین می‌شوند. برای به دست آوردن تفسیر دقیق‌تر، باید نتایج حاصله را با سایر داده‌های حاصل از زمین‌شناسی، حفاری و غیره تلفیق نمود [۲۱].

در تفسیر کمی، برای به دست آوردن مقادیر مقاومت ویژه حقیقی و ضخامت لایه‌ها، از منحنی‌های استاندارد و نرم‌افزارهای VES و Ipi2win استفاده شده است. منحنی‌های سونداز الکتریکی در ابتدا به روش دستی و با استفاده از سرمنحنی‌های دولایه‌ای و منحنی‌های کمکی و سپس با استفاده از نرم‌افزارهای کامپیوترا مذکور، مورد تفسیر قرار گرفته‌اند. مدل‌های به دست آمده از تفسیر دستی، تطبیق مناسب‌تری با داده‌های صحرائی ارائه نموده و به همین علت در تفسیر نهایی، از نتایج به دست آمده با روش فوق الذکر، استفاده بیشتری به عمل آمده است.

معمولًاً داده‌های خام به دست آمده از سوندازهای الکتریکی، بر روی یک منحنی با محورهای لگاریتمی ارائه می‌شوند. در این محورها، مقدار  $\rho_a$  به صورت تابعی از طول  $AB/2$  رسم می‌شود. با استفاده

از سیستم محورهای لگاریتمی، تفسیر نتایج به کمک منحنی‌های استاندارد یا آباک‌ها آسان‌تر می‌گردد [۲۱].

### ۲-۳- تعبیر و تفسیر کیفی سوندازهای الکتریکی

به طور کلی، آنچه که در تعبیر و تفسیر کیفی یک منحنی سونداز الکتریکی مورد توجه قرار می‌گیرد، نقاط ماکزیمم و مینیمم بر روی این منحنی است. وجود هر ماکزیمم یا مینیمم بر روی منحنی (برای طبقات افقی)، می‌تواند معرف وجود یک لایه با مقاومت ویژه متفاوت باشد. البته باید در نظر داشت که این قاعده، کلی نیست و برای آنکه یک لایه بتواند خود را بر روی منحنی نشان دهد، باید دارای ضخامت کافی و تباین مقاومت ویژه<sup>۱</sup> مناسب با طبقات مجاورش باشد. نکته قابل توجه، شناخت منحنی‌های سونداز الکتریکی برای حالت‌های مختلف است. برای افراد بتجربه، تغییر شیب منحنی، قسمت‌های بالارونده و پایین‌رونده و مسائلی از این قبیل، هر یک می‌تواند شامل اطلاعات کیفی در رابطه با تغییرات مقاومت ویژه در یک منطقه باشد [۷].

### ۳-۳- تعبیر و تفسیر کمی سوندازهای الکتریکی

مجموعه وسیعی از منحنی‌های استاندارد (آباک‌ها) برای طبقات افقی دو تا چهار لایه‌ای تهیه شده‌اند. این منحنی‌های سونداز الکتریکی به صورت گروه‌هایی طبقه‌بندی شده‌اند و در نتیجه، به راحتی می‌توان منحنی‌های استانداردی را که مشابه منحنی سونداز الکتریکی به دست آمده می‌باشند، مشخص نمود و

<sup>۱</sup> Resistivity Contrast

مشخصات لایه‌های مربوط به سونداز مذکور را تعیین کرد. برای اینکه یک منحنی سونداز الکتریکی، منحصرأً مربوط به طبقات افقی باشد، باید شرایط زیر برای آن صادق باشد:

۱- شیب قسمت بالارونده منحنی نباید از ۴۵ درجه بیشتر باشد.

۲- شعاع انحنای منحنی در نزدیکی نقطه ماکزیمم آن نباید از حد معینی کوچکتر باشد (این مقدار تقریباً برابر با نسبت ۲ در مقیاس لگاریتمی انتخاب شده می‌باشد).

۳- در خصوص شیب قسمت پایین‌رونده منحنی سونداز الکتریکی و شعاع انحنای آن در نزدیکی نقطه مینیمم، محدودیت‌هایی مانند قسمت‌های ۱ و ۲ و حتی شدیدتر وجود دارد.

بعد از مشخص شدن اینکه منحنی سونداز الکتریکی مربوط به طبقات افقی می‌باشد، تعیین مشخصات لایه سطحی به سادگی امکان‌پذیر است. برای این کار می‌توان از منحنی‌های استاندارد (برای دو لایه) استفاده کرد. مجانب منحنی برای مقادیر کوچک فاصله الکتروودی، مشخص‌کننده مقاومت ویژه لایه اول است اما برای تعیین مشخصات این لایه، منحنی آن لایه بر منحنی استاندارد مربوطه منطبق می‌گردد. تقاطع محورهای افقی و قائم منحنی استاندارد روی کاغذ لگاریتمی که منحنی سونداز الکتریکی روی آن رسم شده است، با علامت (+) مشخص شده و مختصات این نقطه به دست می‌آید. طول این نقطه معادل با ضخامت و عرض آن معادل با مقاومت ویژه لایه اول می‌باشد [۱۴].

برای تعیین مشخصات لایه دوم، در صورتی که زمین مورد مطالعه فقط از دو لایه تشکیل شده باشد (ضخامت لایه دوم بی‌نهایت زیاد باشد)، منحنی سونداز الکتریکی به سمت مقاومت ویژه حقیقی لایه دوم مجانب می‌شود. در صورت وجود بیش از دو لایه، حتی اگر تباین مقاومت ویژه لایه دوم با لایه‌های اول و سوم زیاد باشد، منحنی سونداز الکتریکی به مقدار حقیقی مقاومت ویژه لایه دوم نمی‌رسد. در این حالت،

با استفاده از منحنی‌های کمکی و با تطبیق جزء به جزء آن‌ها با منحنی سونداز الکتریکی، می‌توان مشخصات لایه‌ها را به راحتی تعیین نمود [۲۲].

ارزیابی یک منحنی سونداز الکتریکی ممکن است چندین پاسخ همارز داشته باشد. وظیفه متخصصین ژئوفیزیک، انتخاب نتیجه‌ای است که بهترین تطابق را با ساختارهای زمین‌شناسی و هیدروژئولوژیکی شناخته شده در منطقه داشته باشد. راه دیگر برای انتخاب نتیجه مناسب، مقایسه پاسخ هر سونداز با سونداز مجاور است. باید امکان وصل کردن نشانه‌های یک لایه در یک عمق اندازه‌گیری شده توسط یک سونداز به نشانه‌های عمقی مربوطه در سونداز بعدی، به نحوی که یک مقطع صحیح و منطقی (از نظر زمین‌شناسی) به دست آید، وجود داشته باشد. در سونداز زنی (همانند مغزه‌گیرهای حفاری) می‌توان مرز و یا ضخامت لایه‌های مجاور را ثبت کرد. با این تفاوت که در اینجا به جای سنجش‌شناسی، مقاومت ویژه واقعی لایه‌ها ارائه می‌گردد [۲۳].

#### ۴-۳- تفسیر سوندازهای الکتریکی برداشت شده در منطقه مخروط افکنه‌ای دوغ

همان‌طور که در فصل دوم نیز ذکر شد، برای به دست آوردن اطلاعات مورد نظر از منطقه مورد مطالعه، تعداد ۷۲ سونداز الکتریکی که موقعیت آن‌ها در شکل ۳-۲ نشان داده شده است، برداشت شد. در ابتدا، کلیه سوندازهای الکتریکی برداشت شده با کمک منحنی‌های استاندارد تفسیر شده و سپس با استفاده از نرم‌افزارهای VES و Ipi2win نیز این منحنی‌ها مورد تفسیر قرار گرفته و نتایج حاصل با هم مقایسه شده است. در نهایت، نتایج حاصل از تفسیر با منحنی‌های استاندارد (تفسیر دستی) به علت اطمینان بیشتر انتخاب گردیده است. قابل ذکر است که با توجه به مقادیر هدایت ویژه الکتریکی (EC) و مقدار کل مواد جامد حل شده در آب (TDS) به دست آمده از سه چاه آب موجود در منطقه مورد مطالعه

(مقادیر کمتر از ۱۰۰۰ واحد برای هر دو پارامتر) که در فصل پنجم ارائه می‌گردد، مقاومت ویژه لایه آبدار تقریباً برابر با ۳۰-۴۰ اهم متر در نظر گرفته شده است. البته با توجه به رسوبات کم مقاومت ویژه موجود در منطقه مورد نظر، مقدار فوق الذکر می‌تواند به حدود ۲۵-۲۰ اهم متر نیز کاهش یابد.

#### A-1-۴-۳- سونداز الکتریکی

در این قسمت، نتایج مدل‌های به دست آمده از تفسیر یکبعدی داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی توسط منحنی‌های استاندارد (تفسیر دستی) و نرمافزارهای VES و Ipi2win برای سوندازهای A-1 تا PRW-BIGDL، به ترتیب در جداول ۱-۳ تا ۷۲-۳ ارائه شده است. بنابراین، نتایج تفسیر انجام شده در مورد هر سونداز، به طور مختصر شرح داده می‌شود.

خط برداشت A شرقی‌ترین خط برداشت موجود در منطقه موجود مطالعه است (شکل ۳-۲). سونداز الکتریکی A-1 شمالی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد. در زیر این سونداز با توجه به داده‌های جدول ۱-۳، وجود ۵ لایه قابل تشخیص است.

همان‌طور که قبل‌اً نیز ذکر شد، وجود رسوبات احتمالاً رسی باعث کاهش کیفیت آب‌های زیرزمینی در این منطقه شده است. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌گردد. این لایه در عمق تقریبی ۱۲-۱۰ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۹۰-۱۷۵ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.4%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 10.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۴	۲۵	۳	۳۰	۳	۲۸	لایه اول
۱/۶	۷/۱	۲	۹	۲	۶	لایه دوم
۷/۷	۱۳/۲	۵	۱۸	۵	۱۴	لایه سوم
۱۷۵	۲۴	۱۹۰	۲۵	۱۹۰	۲۱	لایه چهارم
-	۴۲/۵	-	۵۲	-	۵۲	لایه پنجم

### A-2-۴-۳- سونداز الکتریکی

در زیر این سونداز، با توجه به جدول ۳-۲، وجود ۶ لایه قابل تشخیص است اما پتانسیل آبی مطلوبی در محدوده این سونداز مشاهده نمی‌شود که علت آن، عمق کم سنگ بستر می‌باشد.

جدول ۳-۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.64 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 10.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۰/۷	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۸	۳۳/۹	۹	۳۰	۹	۳۱	لایه دوم
۲۲/۷	۱۱۲/۵	۲۰	۱۰۰	۱۳	۱۲۵	لایه سوم
۲۴/۶	۱۸۷	۲۳	۱۸۰	۲۳	۱۸۸	لایه چهارم
۱۰۲/۶	۲۲۵	۱۰۰	۲۳۰	۱۲۲	۲۳۵	لایه پنجم
-	۲۰۰	-	۲۱۰	-	۲۱۲	لایه ششم

### A-3-۴-۳- سونداز الکتریکی ۳

در زیر این سونداز، با توجه به جدول ۳-۳، می‌توان وجود ۴ لایه را تشخیص داد که لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۰-۱۵ متری قرار دارد و ضخامت آن ۶۲-۵۵ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.68%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 12.3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۱۲/۶	۳	۱۵	۳	۱۵	لایه اول
۱۳/۵	۲۴/۹	۷	۳۰	۷	۳۰	لایه دوم
۶۲	۳۳/۹	۵۵	۴۲	۵۵	۴۲	لایه سوم
-	۲۷۹	-	۱۱۰	-	۱۱۲	لایه چهارم

### A-4-۴-۴- سونداز الکتریکی ۴

در مورد این سونداز، با توجه به جدول ۴-۳، وجود ۷ لایه قابل تشخیص است. در این مورد، لایه پنجم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۶۸-۷۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۴۰-۴۵ متر برآورد گردیده است.

جدول ۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.27%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۴	۲۸/۸	۳	۲۰	۳	۲۰	لایه اول
۱۸/۲	۲۲/۵	۱۵	۲۵	۱۴	۲۵	لایه دوم
۱۴/۵	۵۸/۷	۱۰	۵۰	۱۱	۵۰	لایه سوم
۴۲/۳	۲۳/۱	۴۰	۲۵	۴۰	۲۵	لایه چهارم
۴۴/۶	۳۵/۵	۵۰	۴۰	۵۰	۳۷	لایه پنجم
۷۶/۴	۴۹/۵	۶۵	۵۰	۶۲	۴۷	لایه ششم
-	۲۵۲	-	۱۴۰	-	۱۴۰	لایه هفتم

### A-5-۴-۳- سونداز الکتریکی

در زیر این سونداز، با توجه به جدول ۴-۵، وجود ۵ لایه قابل تشخیص است. در محدوده این سونداز، لایه‌های مقاوم سطحی و عمقی و میان‌لایه‌های کم مقاومت ویژه احتمالاً رسی مشاهده می‌شود و بنابراین، پتانسیل آبی مطلوبی به چشم نمی‌آید.

جدول ۴-۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز A-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 7.9%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۱	۳۵/۹	۳	۴۰	۳	۴۰	لایه اول
۲/۶	۵۹	۴	۸۰	۴	۸۰	لایه دوم
۹/۱	۲۴/۸	۱۰	۲۵	۱۰	۲۴	لایه سوم
۴۲/۹	۱۹/۸	۴۰	۱۵	۳۷	۱۵	لایه چهارم
-	۱۰۱/۱	-	۷۰	-	۷۲	لایه پنجم

### B-1-۴-۶- سونداز الکتریکی

خط برداشت B در غرب خط برداشت A واقع شده است (شکل ۲-۳). سونداز B-1 شمالی ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد. بررسی تمام مدل‌های موجود در جدول ۳-۶، وجود ۶ لایه را در زیر این سونداز تأیید می‌کند. وجود لایه مقاوم سطحی و لایه‌های کم مقاومت ویژه احتمالاً رسی در زیر این لایه، مشخص می‌کند که در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی وجود ندارد و تنها لایه سوم، با ضخامت حدود ۵-۷ متر، که در عمق تقریبی ۵ متری قرار دارد را می‌توان به عنوان لایه آبدار در نظر گرفت.

جدول ۳-۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 12.5%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 10.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۴۸/۸	۳	۴۵	۳	۴۶	لایه اول
۳/۳	۲۶/۱	۲	۳۰	۲	۲۷	لایه دوم
۷/۲	۳۸/۳	۵	۴۵	۵	۴۱	لایه سوم
۱۴/۵	۵/۲	۱۵	۱۰	۱۴	۱۰	لایه چهارم
۳۲/۲	۱۱/۷	۳۶	۹	۳۶	۶	لایه پنجم
-	۱۶/۱	-	۱۲	-	۱۲	لایه ششم

### B-2-۴-۷- سونداز الکتریکی

همان‌طور که در تمام مدل‌های موجود در جدول ۳-۷ مشاهده می‌شود، در محدوده این سونداز وجود ۶ لایه قابل تشخیص است. در زیر این سونداز، دو لایه مقاوم (لایه چهارم و ششم) و سایر لایه‌ها دارای

هدایت ویژه بالاتری هستند. علت این امر آن است که هر چه به سمت جنوب خط برداشت B برویم، ضخامت رسوبات افزایش و ابعاد ذرات آن‌ها کاهش می‌یابد. در نتیجه، مقاومت ویژه لایه‌ها کاسته شده و دسترسی به پتانسیل آبی مطلوب در زیر این سوندazer، غیر ممکن است.

جدول ۳-۷- نتایج حاصل از تفسیر سوندazer-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.82%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 9.8		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۴/۷	۵	۳۰	۵	۲۷	لایه اول
۴/۳	۱۶/۷	۵	۱۵	۵	۱۱	لایه دوم
۱۷/۴	۲۶/۲	۱۵	۲۵	۱۸	۱۶	لایه سوم
۲۸/۵	۱۰/۷	۳۵	۸۵	۳۲	۶۵	لایه چهارم
۹۹/۶	۲۲/۸	۹۰	۲۸	۹۰	۱۹	لایه پنجم
-	۶۷	-	۶۰	-	۵۸	لایه ششم

### B-3-۴-۸- سوندazer الکتریکی

با توجه به مدل‌های به دست آمده برای این سوندazer که در جدول ۳-۸ آمده است، وجود ۷ لایه در زیر آن قابل تشخیص می‌باشد.

در زیر این سوندazer، لایه‌های سطحی (سه لایه اول) هادی و لایه‌های عمقی (چهار لایه دوم) مقاوم هستند. علت مقاومت ویژه بالای لایه‌های عمقی، عمق کم سنگ بستر در زیر این سوندazer می‌باشد. به طور کلی در زیر این سوندazer نیز، مشابه سوندazer-2، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-3 به کمک روش‌های مختلف

Ipi2win		تفسیر با نرم‌افزار VES Error= 1.43%		تفسیر با منحنی‌های استاندارد Misfit= 17.9		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۲/۸	۳	۲۵	۳	۲۴	لایه اول
۱/۹	۳۳/۸	۵	۳۵	۵	۳۶	لایه دوم
۷/۴	۲۳/۹	۵	۳۰	۵	۲۹	لایه سوم
۱۵/۲	۵۲/۱	۱۸	۵۸	۱۲	۵۸	لایه چهارم
۳۰/۸	۲۰۰	۳۵	۱۰۰	۳۵	۱۷۳	لایه پنجم
۸۹	۲۸۲	۷۰	۱۴۰	۷۰	۲۵۹	لایه ششم
-	۱۵۵	-	۱۲۵	-	۲۰۷	لایه هفتم

### B-4- ۳- ۹- سونداز الکتریکی

با توجه به مدل‌های به دست آمده برای این سونداز که در جدول ۹-۳ آمده است، وجود ۵ لایه در

زیر آن قابل تشخیص می‌باشد.

جدول ۹-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-4 به کمک روش‌های مختلف

Ipi2win		تفسیر با نرم‌افزار VES Error= 4.21%		تفسیر با منحنی‌های استاندارد Misfit= 12.9		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۱۶/۴	۳	۲۰	۳	۱۸	لایه اول
۵/۹	۳۰/۷	۵	۲۵	۵	۲۵	لایه دوم
۱۶/۴	۳۸/۹	۲۰	۴۰	۱۹	۴۲	لایه سوم
۷۴/۸	۴۴/۳	۹۵	۶۵	۹۵	۶۴	لایه چهارم
-	۱۶۷	-	۱۹۰	-	۱۹۲	لایه پنجم

در مورد این سونداز، لایه سوم که یک لایه سطحی با ضخامت زیاد است، به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۸-۶ متری قرار دارد و ضخامت آن ۲۰-۱۶ متر برآورد گردیده است.

### B-5-۴-۱- سونداز الکتریکی

با توجه به مدل‌های به دست آمده برای این سونداز که در جدول ۳-۱۰ آمده است، وجود ۶ لایه در زیر آن قابل تشخیص می‌باشد. در زیر این سونداز، ضخامت رسوبات به حداقل مقدار خود می‌رسد. بنابراین، لایه‌های موجود در زیر این سونداز، هدایت ویژه بالایی دارند و در محدوده این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۱۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 9.03%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۳/۹	۲۱/۷	۳	۲۵	۳	۲۴	لایه اول
۷/۲	۱۸/۴	۲	۱۵	۲	۱۵	لایه دوم
۷/۵	۲۳/۲	۵	۲۰	۵	۱۸	لایه سوم
۱۹/۲	۱۳/۷	۱۵	۱۵	۱۵	۱۲	لایه چهارم
۷۰/۸	۱۹/۳	۵۰	۲۰	۵۰	۱۹	لایه پنجم
-	۳۲/۹	-	۳۰	-	۲۸	لایه ششم

### B-6-۱۱- سونداز الکتریکی

با توجه به مدل‌های به دست آمده برای این سونداز که در جدول ۱۱-۳ آمده است، وجود ۷ لایه در زیر آن قابل تشخیص می‌باشد. لایه‌های پنجم و ششم در زیر این سونداز، دارای هدایت ویژه بالاتری نسبت به سایر لایه‌ها هستند. این لایه‌ها، همان‌طور که قبلًاً نیز ذکر شده است، احتمالاً رسی می‌باشند. در مورد این سونداز، لایه چهارم با ضخامت ۱۵-۲۰ متر، که در عمق تقریبی ۱۷-۱۸ متری قرار دارد را می‌توان به عنوان لایه آبدار در نظر گرفت.

جدول ۱۱-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 7.51%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 2.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۷/۴	۲۶/۹	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۶/۳	۲۹/۲	۷	۳۰	۷	۳۲	لایه دوم
۸/۵	۱۸/۸	۷	۲۵	۷	۲۵	لایه سوم
۱۵/۵	۳۶/۸	۲۰	۳۰	۱۸	۳۰	لایه چهارم
۵۷/۶	۲۱/۲	۶۰	۱۵	۶۰	۱۶	لایه پنجم
۳۰/۲	۱۳/۷	۲۵	۱۲	۲۵	۹	لایه ششم
-	۵۴/۵	-	۴۵	-	۴۷	لایه هفتم

### B-7-۱۲- سونداز الکتریکی

با توجه به مدل‌های به دست آمده برای این سونداز که در جدول ۱۲-۳ آمده است، وجود ۶ لایه در زیر آن قابل تشخیص می‌باشد. لایه آخر موجود در زیر این سونداز، دارای مقاومت ویژه بالاتری نسبت به

لایه آخر موجود در زیر سوندازهای B-5 و B-6 می‌باشد. علت این امر، وجود سنگ بستر مقاوم در زیر سونداز B-7 می‌باشد ولی در مورد سوندازهای B-5 و B-6 چنین حالتی وجود ندارد. به طور کلی در مورد این سونداز، لایه پنجم با ضخامت ۱۰۵-۹۰ متر، که در عمق تقریبی ۶۰-۵۵ متری قرار دارد را می‌توان به عنوان لایه آبدار در نظر گرفت.

جدول ۱۲-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز B-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 9.03%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۶	۲۸/۴	۳	۳۵	۳	۳۵	لایه اول
۵/۲	۲۱/۸	۷	۲۵	۷	۲۵	لایه دوم
۱۵/۵	۳۳/۶	۱۸	۳۰	۱۸	۳۱	لایه سوم
۲۹/۳	۲۸/۸	۳۵	۲۵	۳۲	۲۴	لایه چهارم
۱۰۵	۳۲/۹	۹۰	۳۸	۹۰	۳۷	لایه پنجم
-	۲۲۵	-	۱۸۵	-	۱۸۴	لایه ششم

### ۱۳-۴-۳- سونداز الکتریکی PRW-BABA

خط برداشت C در غرب خط برداشت B واقع شده است و از سمت شمال به سونداز واقع در محل چشمۀ باباجعفر منتهی می‌گردد (شکل ۲-۳). به عبارت دیگر، سونداز PRW-BABA شمالی‌ترین سونداز واقع بر روی این خط برداشت می‌باشد.

با توجه به داده‌های جدول ۱۳-۳، وجود ۷ لایه در زیر این سونداز قابل تشخیص است. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۵-۱۶ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۵-۱۸ متر برآورد گردیده است.

جدول ۱۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز PRW-BABA به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.83%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 8.8		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۳	۳۸/۲	۳	۳۵	۳	۳۸	لایه اول
۱/۱	۱۴/۲	۲	۱۵	۲	۱۵	لایه دوم
۱۳/۴	۲۷/۷	۱۰	۲۰	۱۰	۱۹	لایه سوم
۱۷/۸	۳۰/۸	۱۵	۳۳	۱۵	۲۸	لایه چهارم
۵۵/۵	۷۷/۵	۴۵	۷۰	۴۵	۷۱	لایه پنجم
۲۲۹	۱۶/۲	۱۵۰	۲۰	۱۵۰	۱۷	لایه ششم
-	۱۴/۴	-	۷	-	۷	لایه هفتم

### C-1-۱۴-۴- سونداز الکتریکی

همان‌طور که از داده‌های جدول ۱۴-۳ ۱۴ مشخص است، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در محدوده این سونداز پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود. علت این امر، عمق کم سنگ بستر و وجود لایه‌های مقاوم کم‌عمق در محدوده این سونداز می‌باشد.

جدول ۱۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 19.2%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 19.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۶	۲۹/۲	۳	۲۵	۳	۲۶	لایه اول
۷/۳	۳۵/۴	۷	۳۵	۷	۳۹	لایه دوم
۱۷/۸	۱۲۰/۲	۱۲	۱۱۰	۱۲	۹۸	لایه سوم
۴۵/۴	۱۸۴/۷	۴۲	۱۰۰	۵۳	۱۴۶	لایه چهارم
-	۵۲/۲	-	۴۵	-	۷۳	لایه پنجم

### C-2- ۱۵-۴-۳ سونداز الکتریکی

همان‌طور که از داده‌های جدول ۱۵-۳ مشخص است، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه قابل تشخیص

است اما به علت مشابه با سونداز قبلی، در زیر این سونداز نیز پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۱۵-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.65%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 16.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۶	۲۳/۳	۳	۳۰	۳	۳۰	لایه اول
۲/۳	۷۰/۱	۴	۶۰	۴	۶۰	لایه دوم
۱۴/۷	۳۸/۹	۱۳	۴۲	۱۳	۴۲	لایه سوم
۲۸	۵۷/۱	۴۸	۶۵	۴۸	۱۰۵	لایه چهارم
۶۲/۵	۱۵۱/۳	۵۰	۱۴۰	۷۲	۲۱۰	لایه پنجم
-	۱۴۲	-	۸۵	-	۱۲۶	لایه ششم

### C-3 - سونداز الکتریکی ۱۶-۴

همان طور که از داده های جدول ۱۶-۳ مشخص است، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه قابل تشخیص است. عمق کم سنگ بستر سبب شده است که در زیر این سونداز نیز، مشابه دو سونداز قبلی، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نگردد.

جدول ۱۶-۳ - نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-3 به کمک روش های مختلف

تفسیر با نرم افزار Ipi2win Error= 1.58 %		تفسیر با نرم افزار VES Misfit= 19.5		تفسیر با منحنی های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۹	۲۲/۷	۳	۱۸	۳	۲۲	لایه اول
۱۰/۸	۵۵/۸	۵	۶۰	۵	۶۶	لایه دوم
۲۹/۹	۴۷/۱	۲۷	۵۰	۲۷	۵۳	لایه سوم
۴۱/۵	۷۶/۵	۴۵	۶۸	۴۵	۱۰۶	لایه چهارم
۱۱۷	۱۳۰	۱۰۰	۱۲۰	۱۲۰	۲۱۲	لایه پنجم
-	۲۰۸	-	۱۵۰	-	۳۱۶	لایه ششم

### C-4 - سونداز الکتریکی ۱۷-۴

با توجه به داده های جدول ۱۷-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می توان تشخیص داد. با حرکت به سمت جنوب خط برداشت C، عمق سنگ بستر کاهش و ضخامت رسوبات منطقه افزایش می یابد.

جدول ۱۷-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.75 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۸	۳۰/۵	۳	۳۰	۳	۳۰	لایه اول
۵/۲	۲۱/۱	۴	۲۵	۴	۲۴	لایه دوم
۷/۸	۲۹/۲	۵	۳۰	۵	۳۰	لایه سوم
۱۷/۸	۲۳/۳	۲۰	۲۱	۲۰	۲۱	لایه چهارم
۱۴۴/۴	۳۸/۱	۱۳۸	۳۲	۱۳۸	۳۲	لایه پنجم
-	۷۴/۲	-	۶۵	-	۶۳	لایه ششم

بنابراین، مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌ها در زیر این سونداز کاهش می‌یابد. در مورد این سونداز، لایه پنجم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۳۶-۳۲ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۴۵-۱۳۸ متر برآورد گردیده است.

### C-5-۱۸-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۱۸-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، ضخامت رسوبات به حداقل مقدار خود می‌رسد و مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌ها به طور محسوسی کاهش می‌یابد. بنابراین در زیر این سونداز، به علت حضور رسوبات ریزدانه احتمالاً رسی، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۱۸-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.25%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۸/۳	۳	۲۲	۳	۲۱	لایه اول
۱/۹	۱۱/۳	۳	۱۷	۳	۱۷	لایه دوم
۵/۷	۲۳/۶	۸	۲۱	۸	۲۱	لایه سوم
۲۲/۵	۱۸/۱	۲۰	۱۵	۲۰	۱۵	لایه چهارم
۵۵/۲	۲۱/۹	۶۶	۱۸	۶۶	۱۸	لایه پنجم
-	۱۶/۹	-	۲۵	-	۲۳	لایه ششم

### C-6-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۱۹-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، به علت افزایش ضخامت رسوبات (مشابه سونداز قبلی)، مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها کاهش می‌یابد. با این حال، لایه سوم که در عمق تقریبی ۶-۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۷-۱۵ متر برآورد گردیده است را می‌توان به عنوان یک لایه آبدار در نظر گرفت.

جدول ۱۹-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.51%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۵	۲۳/۶	۴	۲۲	۴	۲۲	لایه اول
۳/۹	۳۹/۳	۴	۴۴	۴	۴۴	لایه دوم
۱۵/۵	۳۱/۴	۱۷	۳۵	۱۷	۳۵	لایه سوم
۷۹/۹	۲۴/۳	۸۵	۲۱	۸۵	۲۱	لایه چهارم
-	۲۸/۱	-	۳۲	-	۳۲	لایه پنجم

### ۲۰-۴-۳- سونداز الکتریکی C-7

با توجه به داده‌های جدول ۲۰-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، لایه اول و لایه ششم مقاوم و سایر لایه‌ها هادی می‌باشند. با توجه به این که در قسمت جنوبی خط برداشت C با افزایش ضخامت رسوبات مواجه می‌شویم، بنابراین می‌توان نتیجه گرفت که هیچ‌کدام از این لایه‌ها حاوی آب با کیفیت مناسب نمی‌باشند.

جدول ۲۰-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز C-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.23%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۹	۵۲/۹	۳	۴۰	۳	۵۰	لایه اول
۳/۳	۱۲/۱	۴	۱۵	۴	۱۵	لایه دوم
۱۶/۱	۲۰/۳	۱۸	۲۲	۱۸	۲۲	لایه سوم
۳۸/۲	۱۶/۴	۴۰	۱۸	۴۰	۱۸	لایه چهارم
۷۸/۲	۲۱/۹	۹۵	۲۳	۹۵	۲۳	لایه پنجم
-	۱۱۵	-	۹۰	-	۹۰	لایه ششم

### ۲۱-۴-۳- سونداز الکتریکی SAZ-A

خط برداشت D در غرب خط برداشت C واقع شده است (شکل ۲-۳). سوندازی که بر روی یکی از سازندهای موجود در منطقه (SAZ-A) اجرا شده است، شمالی‌ترین سونداز واقع بر روی این خط برداشت می‌باشد. با توجه به داده‌های جدول ۲۱-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد.

جدول ۲۱-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز SAZ-A به کمک روش‌های مختلف

Ipi2win تفسیر با نرمافزار Error= 3.23%		VES تفسیر با نرمافزار Misfit= 5.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۵	۲۸/۴	۳	۳۰	۳	۳۰	لایه اول
۶/۶	۱۶/۴	۳	۲۰	۳	۱۸	لایه دوم
۳/۳	۲۴/۳	۴	۲۵	۴	۲۲	لایه سوم
۶۸/۲	۱۸/۵	۸۰	۱۵	۸۰	۱۴	لایه چهارم
۷۲/۳	۱۱/۲	۸۰	۸	۸۰	۸	لایه پنجم
-	۱۳/۵	-	۱۰	-	۱۰	لایه ششم

همان‌طور که مشخص است، مقادیر مقاومت ویژه این لایه‌ها پایین می‌باشد. علت این امر را می‌توان به زیاد بودن ضخامت رسوبات در محدوده این سونداز نسبت داد. در نتیجه، در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

#### D-1-۴-۲- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۲۲-۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۴۰-۴۳ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۵۰-۱۸۳ متر برآورد گردیده است.

جدول ۲۲-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.4%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit=1.8		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۹	۲۲/۷	۳	۲۵	۳	۲۳	لایه اول
۳۵/۲	۲۲/۴	۴۰	۲۰	۳۷	۱۸	لایه دوم
۱۸۲/۹	۳۴/۴	۱۵۰	۳۵	۱۵۰	۳۷	لایه سوم
-	۲۴/۵	-	۲۸	-	۲۸	لایه چهارم

### D-2- ۲۳-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۲۳-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. عمق سنگ بستر و در نتیجه مقاومت ویژه لایه‌های چهارم و پنجم در زیر این سونداز افزایش یافته‌اند. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۷-۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۲۳-۲۸ متر برآورد گردیده است.

جدول ۲۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.18%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit=9.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۲/۵	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۵/۶	۴۶/۷	۴	۴۰	۴	۵۰	لایه دوم
۲۲/۸	۲۷/۴	۲۸	۲۸	۲۸	۳۵	لایه سوم
۵۲/۹	۶۸/۳	۵۰	۶۰	۶۰	۷۰	لایه چهارم
-	۴۸/۱	-	۴۵	-	۵۶	لایه پنجم

### D-3 - سونداز الکتریکی ۲۴-۴-۳

با توجه به داده‌های جدول ۲۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، ضخامت رسوبات زیاد و در نتیجه دسترسی به لایه آبدار با کیفیت مطلوب غیر ممکن است.

جدول ۲۴-۳ - نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.98%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit=3.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۶/۲	۱۸/۸	۳	۱۸	۳	۱۸	لایه اول
۸/۵	۱۵/۴	۹	۱۵	۹	۱۴	لایه دوم
۲۹/۶	۲۳/۳	۲۸	۲۲	۲۸	۲۲	لایه سوم
-	۴۸/۲	-	۴۵	-	۵۴	لایه چهارم

### D-4 - سونداز الکتریکی ۲۵-۴-۳

با توجه به داده‌های جدول ۲۵-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه اول مقاوم و سایر لایه‌ها هادی و احتمالاً از جنس رسوبات رسی می‌باشند و در نتیجه، دسترسی به لایه آبدار با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن است.

جدول ۲۵-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.82%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 6.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۴	۴۰/۴	۳	۵۰	۳	۵۰	لایه اول
۸/۲	۲۸/۲	۱۰	۲۵	۱۰	۲۵	لایه دوم
۶/۸	۹/۴	۱۲	۱۰	۱۲	۱۰	لایه سوم
۶۵/۶	۱۵/۳	۶۵	۱۲	۶۵	۱۲	لایه چهارم
-	۲۳/۸	-	۳۲	-	۲۵	لایه پنجم

### D-5- ۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۲۶-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. وجود دو لایه تقریباً مقاوم (لایه‌های دوم و پنجم) و میان‌لایه‌های هادی (لایه‌های سوم و چهارم) در زیر این سونداز، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مناسب را در محدوده این سونداز، غیر ممکن می‌سازد.

جدول ۲۶-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز D-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.79%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۷	۳۸/۷	۳	۳۵	۳	۳۵	لایه اول
۵/۴	۴۸/۳	۷	۴۵	۷	۴۴	لایه دوم
۴۴/۸	۲۴/۳	۵۴	۲۸	۵۴	۲۶	لایه سوم
۹۲/۶	۲۶/۶	۸۶	۲۴	۸۶	۲۱	لایه چهارم
-	۴۷/۲	-	۵۵	-	۵۲	لایه پنجم

### E-1 - ۲۷-۴-۳ - سونداز الکتریکی

خط برداشت E در غرب خط برداشت D واقع شده است (شکل ۳-۲). این خط برداشت از سمت جنوب به سوندازی که بر روی یکی از سازندهای موجود در منطقه (SAZ-C) اجرا شده است، منتهی می‌گردد. سونداز E-1 شمالی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد.

با توجه به داده‌های جدول ۲۷-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. عمق کم سنگ بستر سبب شده است که لایه‌های چهارم، پنجم و ششم در زیر این سونداز، از مقاومت ویژه بالایی برخوردار باشند. در نتیجه در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۲۷-۳ - نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.52 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 10.3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۲/۵	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۱/۹	۴۷/۹	۳	۵۰	۳	۵۰	لایه دوم
۱۱/۳	۳۱/۶	۱۸	۳۵	۱۲	۳۵	لایه سوم
۴۱/۸	۴۷/۷	۴۷	۴۵	۴۷	۵۲	لایه چهارم
۱۲۶	۵۲/۲	۹۵	۵۵	۹۵	۶۶	لایه پنجم
-	۹۵	-	۸۲	-	۸۲	لایه ششم

### E-2 - ۲۸-۴-۳ - سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۲۸-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. به علت کاملاً مشابه با سونداز قبلی، در زیر این سونداز نیز پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۲۸-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.25 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 7.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۸	۱۷/۹	۳	۲۰	۳	۲۰	لایه اول
۷/۴	۳۰/۱	۹	۳۰	۹	۳۰	لایه دوم
۱۹/۷	۱۶/۲	۱۵	۲۵	۱۳	۲۴	لایه سوم
۳۲/۳	۴۴/۸	۴۰	۵۰	۴۰	۴۸	لایه چهارم
۱۱۰	۱۱۱	۸۵	۱۲۰	۸۵	۱۲۰	لایه پنجم
-	۱۸۱	-	۱۵۰	-	۱۵۰	لایه ششم

### E-3-۴-۲۹- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۲۹-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۷-۲۴ متری قرار دارد و ضخامت آن ۳۸-۳۱ متر برآورد گردیده است.

جدول ۲۹-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.79%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۶/۶	۳	۲۴	۳	۲۴	لایه اول
۷/۸	۱۷/۲	۷	۱۵	۷	۱۵	لایه دوم
۱۷/۴	۲۵/۹	۱۴	۲۰	۱۴	۱۸	لایه سوم
۳۸/۶	۳۳/۱	۳۲	۳۰	۳۱	۲۷	لایه چهارم
-	۶۴/۸	-	۷۲	-	۶۸	لایه پنجم

#### E-4-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳۰-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۵۱-۶۰ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۲۵-۱۴۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳۰-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرمافزار Ipi2win Error= 12.8%		تفسیر با نرمافزار VES Misfit= 11.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		مشخصات
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	
۱/۹	۲۴/۱	۳	۳۰	۳	۲۹	لایه اول
۱/۳	۵۳/۴	۳	۵۵	۳	۵۸	لایه دوم
۴۷/۶	۲۵/۲	۵۴	۲۹	۵۴	۲۹	لایه سوم
۱۲۵/۱	۳۸/۵	۱۴۰	۴۲	۱۴۰	۴۴	لایه چهارم
-	۲۱۰	-	۱۳۰	-	۱۳۰	لایه پنجم

#### E-5-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳۱-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۵-۳۱ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۶۵-۱۸۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.86%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۴/۳	۳	۲۰	۳	۲۰	لایه اول
۹/۵	۱۸/۱	۸	۱۸	۷	۱۶	لایه دوم
۱۹/۹	۲۶/۷	۱۵	۲۰	۱۵	۲۰	لایه سوم
۱۸۰	۲۸/۵	۱۶۵	۲۵	۱۶۵	۲۵	لایه چهارم
-	۲۲۱	-	۱۰۰	-	۱۰۰	لایه پنجم

### E-6 - ۳۲-۴-۳ سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۳۲-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه‌های دوم و سوم مقاوم و لایه‌های زیرین دارای مقاومت ویژه کمتری می‌باشند. علت این امر، افزایش ضخامت رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت E می‌باشد. در نتیجه در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۳۲-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.12%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 4.6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۱/۳	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۵/۶	۴۹/۸	۳	۵۵	۳	۶۲	لایه دوم
۱۳/۷	۴۸/۴	۹	۳۸	۹	۴۴	لایه سوم
۶۹/۲	۱۵/۸	۴۰	۲۲	۴۰	۲۲	لایه چهارم
۳۵/۵	۲۳/۲	۳۱	۱۸	۳۱	۱۸	لایه پنجم
-	۲۱/۴	-	۲۰	-	۲۲	لایه ششم

### ۳۳-۴-۳ - سونداز الکتریکی E-7

با توجه به داده‌های جدول ۳۳-۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. به علت مشابه با سونداز قبل، در زیر این سونداز نیز پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳۳-۳ - نتایج حاصل از تفسیر سونداز E-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 5.12%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۴	۲۴/۲	۸	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۹/۲	۱۸/۵	۸	۲۲	۷	۲۲	لایه دوم
۱۲۲/۲	۱۷/۵	۱۴۰	۲۰	۱۴۰	۱۸	لایه سوم
-	۲۸/۸	-	۲۵	-	۲۶	لایه چهارم

### ۳۴-۴-۳ - سونداز الکتریکی SAZ-C

این سونداز بر روی یکی از سازندهای موجود در منطقه (SAZ-C) و در فاصله ۸۵۰ متری جنوب شرقی سونداز E-7 اجرا شده است. با توجه به داده‌های جدول ۳۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۳-۲۹ متری قرار دارد و ضخامت آن ۴۲-۴۷ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳۴- نتایج حاصل از تفسیر سونداز SAZ-C به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.79 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	P(Ω.m)	t(m)	ρ(Ω.m)	t(m)	ρ(Ω.m)	مشخصات
۲/۳	۱۹/۵	۳	۲۰	۳	۲۰	لایه اول
۵/۶	۳۱/۱	۷	۳۰	۷	۳۰	لایه دوم
۱۵/۲	۱۶/۳	۱۸	۱۸	۱۹	۱۸	لایه سوم
۴۲/۸	۳۲/۷	۴۵	۳۵	۴۷	۳۶	لایه چهارم
-	۱۶/۱	-	۲۲	-	۲۲	لایه پنجم

### F-1-۳۵-۴- سونداز الکتریکی

خط برداشت F در غرب خط برداشت E واقع شده است (شکل ۳-۲). سونداز F-1 شمالی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد. با توجه به داده‌های جدول ۳-۳۵، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، لایه کم‌عمق سوم به عنوان لایه آبدار در نظر گرفته می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۱-۱۳ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۵-۲۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.4%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	ρ(Ω.m)	t(m)	ρ(Ω.m)	t(m)	ρ(Ω.m)	مشخصات
۳/۵	۳۱/۳	۳	۳۲	۳	۳۲	لایه اول
۷/۱	۷۲/۴	۱۰	۶۵	۱۰	۶۴	لایه دوم
۱۵/۵	۲۸/۶	۲۰	۳۲	۱۸	۳۲	لایه سوم
۸۵/۶	۹۲/۷	۷۵	۸۰	۷۹	۸۰	لایه چهارم
-	۱۹۰	-	۱۲۰	-	۱۲۰	لایه پنجم

### F-2-۳-۳- سونداز الکتریکی 2

با توجه به داده‌های جدول ۳-۳۶، در زیر این سونداز وجود ۷ لایه را می‌توان تشخیص داد. عمق کم سنگ بستر سبب شده است که لایه‌های دوم، سوم و چهارم در زیر این سونداز، از مقاومت ویژه بسیار بالایی برخوردار باشند. بنابراین، در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۳۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.9%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 16.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۳۶/۹	۳	۳۸	۳	۴۴	لایه اول
۳/۷	۲۰۷/۹	۴	۱۰۰	۴	۱۷۶	لایه دوم
۱۱/۸	۱۶۷/۳	۱۶	۱۵۰	۱۶	۲۲۰	لایه سوم
۳۵/۲	۱۸۹/۸	۳۷	۱۰۰	۳۷	۱۵۴	لایه چهارم
۷۴/۸	۵۵/۵	۸۰	۴۰	۸۰	۶۲	لایه پنجم
۷۵/۷	۱۹/۲	۶۰	۱۸	۶۰	۱۸	لایه ششم
-	۲۸/۳	-	۲۳	-	۲۳	لایه هفتم

### F-3-۴-۳- سونداز الکتریکی 3

با توجه به داده‌های جدول ۳-۳۷، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۶-۱۵ متری قرار دارد و ضخامت آن ۴۵-۵۲ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.4%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۹	۲۸/۶	۳	۲۸	۳	۲۷	لایه اول
۱۳/۶	۳۵/۶	۱۲	۳۱	۱۲	۳۴	لایه دوم
۵۲/۲	۳۸/۷	۴۵	۴۲	۴۵	۴۲	لایه سوم
۴۷/۳	۹۴/۵	۵۰	۱۰۵	۵۰	۱۰۵	لایه چهارم
-	۶۸/۶	-	۷۵	-	۷۴	لایه پنجم

#### ۳-۴-۴- سونداز الکتریکی F-4

با توجه به داده‌های جدول ۳-۳۸، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، افزایش ضخامت رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت F، کاهش محسوسی را در مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها ایجاد نموده است. در زیر این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۰-۱۵ متری قرار دارد و ضخامت آن به طور متوسط ۲۵ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۳۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.67%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۲/۱	۳	۲۰	۳	۱۸	لایه اول
۲/۳	۲۷/۲	۳	۲۵	۳	۲۲	لایه دوم
۱۱/۸	۱۷/۶	۱۴	۲۰	۱۴	۲۰	لایه سوم
۳۳/۱	۳۲/۴	۱۴	۳۰	۲۸	۳۰	لایه چهارم
-	۵۹/۶	-	۷۵	-	۷۵	لایه پنجم

### F-5 - سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳۹-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. ضخامت رسوبات در زیر این سونداز افزایش و مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها به طور محسوسی کاهش می‌یابد. در نتیجه، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۳۹-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.55%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 7.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۶	۳۸/۴	۳	۳۶	۳	۳۶	لایه اول
۵/۱	۱۶/۲	۷	۱۵	۷	۱۱	لایه دوم
۱۳/۵	۱۱/۹	۱۲	۱۳	۱۲	۹	لایه سوم
۷۱/۶	۱۴/۴	۶۸	۱۵	۶۸	۱۰	لایه چهارم
-	۳۲/۵	-	۳۰	-	۲۷	لایه پنجم

### F-6 - سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴۰-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. به دلیل کاملاً مشابه با سونداز قبل، در زیر این سونداز نیز پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۴۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.12%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1.8		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۳	۲۶/۵	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۵/۲	۱۷/۲	۷	۲۰	۷	۲۰	لایه دوم
۵۴/۳	۲۴/۹	۶۰	۲۰	۶۲	۱۶	لایه سوم
۱۷۵/۹	۲۱/۶	۱۷۸	۲۵	۱۷۸	۲۴	لایه چهارم
-	۵۳/۴	-	۷۵	-	۷۲	لایه پنجم

### F-7- ۴۱-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴۱-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. وجود لایه‌های سطحی مقاوم (لایه‌های دوم، سوم و چهارم) سبب شده است تا هیچ پتانسیل آبی مطلوبی در زیر این سونداز مشاهده نگردد.

جدول ۳-۴۱-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز F-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.86%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 12.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۷	۳۳/۷	۳	۳۵	۳	۳۴	لایه اول
۱/۸	۷۲/۶	۴	۸۵	۴	۸۵	لایه دوم
۱۱/۹	۱۰۲	۸	۱۰۵	۸	۱۰۶	لایه سوم
۱۷/۸	۴۳/۵	۲۲	۵۰	۲۲	۵۳	لایه چهارم
۳۲/۷	۱۹/۶	۳۱	۱۶	۳۱	۱۶	لایه پنجم
-	۵/۲	-	۱۰	-	۱۰	لایه ششم

### ۴-۳-۴- سونداز الکتریکی G-1

خط برداشت G در غرب خط برداشت F واقع شده است (شکل ۲-۳). سونداز G-1 شمالی ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می باشد. با توجه به داده های جدول ۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۶-۲۱ متری قرار دارد و ضخامت آن به طور متوسط ۶۶ متر برآورد گردیده است.

جدول ۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-1 به کمک روش های مختلف

تفسیر با نرم افزار Ipi2win Error= 1.41%		تفسیر با نرم افزار VES Misfit= 15		تفسیر با منحنی های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۶	۲۵/۵	۳	۳۲	۳	۳۲	لایه اول
۳/۸	۱۴/۱	۲	۱۵	۲	۱۰	لایه دوم
۱۳/۹	۱۸/۸	۱۱	۱۸	۱۱	۱۲	لایه سوم
۷۷/۸	۳۲/۷	۶۰	۴۰	۶۰	۳۶	لایه چهارم
-	۳۵/۱	-	۴۸	-	۲۹	لایه پنجم

### ۴-۳-۴- سونداز الکتریکی G-2

با توجه به داده های جدول ۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می توان تشخیص داد. عمق کم سنگ بستر باعث افزایش مقاومت ویژه لایه های سوم، چهارم و پنجم در زیر این سونداز شده است. در نتیجه، در محدوده این سونداز، پتانسیل آبی مطلوب مشاهده نمی شود.

جدول ۴۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرمافزار Ipi2win Error= 1.27%		تفسیر با نرمافزار VES Misfit= 8.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۱۲/۶	۳	۱۵	۳	۱۴	لایه اول
۱۳/۱	۱۸/۸	۹	۲۰	۹	۲۱	لایه دوم
۴۵/۲	۶۲/۷	۴۸	۶۵	۴۸	۶۳	لایه سوم
۹۳/۴	۷۳/۲	۸۰	۷۴	۸۰	۷۸	لایه چهارم
-	۶۸/۲	-	۶۵	-	۷۵	لایه پنجم

### G-3- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. افزایش ضخامت رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت G، باعث کاهش مقاومت ویژه لایه‌های فوقانی شده است. در نتیجه، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۴۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرمافزار Ipi2win Error= 2.92 %		تفسیر با نرمافزار VES Misfit= 1.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۵	۲۲/۴	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۱/۶	۱۷/۷	۵	۲۰	۵	۲۰	لایه دوم
۱۳/۲	۱۴/۸	۱۵	۱۸	۱۵	۱۶	لایه سوم
۶۲/۲	۲۲/۲	۵۷	۲۵	۵۷	۲۴	لایه چهارم
۱۴۸	۷۶/۵	۱۴۵	۶۵	۱۴۵	۷۲	لایه پنجم
-	۵۲/۲	-	۶۰	-	۵۸	لایه ششم

### G-4-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۸-۶ متری قرار دارد و ضخامت آن ۹-۱۴ متر برآورده گردیده است.

جدول ۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.79%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 2.4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۶	۳۰/۳	۳	۳۲	۳	۳۴	لایه اول
۶/۲	۴۵/۱	۳	۵۰	۳	۵۱	لایه دوم
۱۳/۶	۳۲/۶	۹	۴۰	۹	۴۰	لایه سوم
۲۶/۳	۱۷/۵	۲۱	۲۰	۲۱	۲۰	لایه چهارم
-	۲۷/۸	-	۲۰	-	۱۶	لایه پنجم

### G-5-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. وجود لایه‌های سطحی مقاوم (لایه‌های دوم و سوم) و لایه‌های عمقی هادی از جنس رسوبات احتمالاً رسی، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب را در زیر این سونداز غیر ممکن می‌سازد.

جدول ۴۶-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.54%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 9.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۸	۳۲/۳	۳	۳۸	۳	۳۸	لایه اول
۶/۴	۸۵/۱	۴	۱۰۰	۴	۹۵	لایه دوم
۱۶/۵	۵۱/۴	۱۸	۵۴	۱۸	۵۷	لایه سوم
۲۲/۲	۱۶/۲	۲۳	۲۱	۲۳	۱۷	لایه چهارم
-	۱۳/۸	-	۱۵	-	۱۴	لایه پنجم

### G-6- ۴۷-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۴۷-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۶-۱۹ متری قرار دارد و ضخامت آن ۲۲-۲۹ متر برآورد گردیده است.

جدول ۴۷-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز G-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.24%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۱	۳۵/۵	۴	۴۰	۴	۴۰	لایه اول
۶/۳	۹۱/۲	۶	۸۰	۶	۸۰	لایه دوم
۸/۲	۴۸/۹	۹	۴۰	۹	۵۶	لایه سوم
۲۲/۳	۳۲/۵	۲۹	۲۸	۲۹	۲۸	لایه چهارم
۱۳۲	۱۸/۵	۱۴۰	۲۰	۱۴۲	۲۰	لایه پنجم
-	۱۳/۲	-	۱۵	-	۱۴	لایه ششم

### ۴-۳-۴۸- سونداز الکتریکی H-1

خط برداشت H در غرب خط برداشت G واقع شده است (شکل ۲-۳). سونداز H-1 شمالی ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می باشد. با توجه به داده های جدول ۴۸-۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، به جز لایه آبدار دوم که از نظر کمی اهمیت چندانی ندارد، هیچ پتانسیل آبی قابل توجهی را نمی توان یافت.

جدول ۴۸-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-1 به کمک روش های مختلف

تفسیر با نرم افزار Ipi2win Error= 4.63%		تفسیر با نرم افزار VES Misfit= 15.4		تفسیر با منحنی های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۶/۳	۱۴/۹	۳	۱۴	۳	۱۴	لایه اول
۷/۱	۳۴/۶	۱۰	۳۵	۱۰	۳۵	لایه دوم
۳۵/۳	۱۵۶	۲۵	۱۴۰	۳۷	۱۷۵	لایه سوم
-	۷۳	-	۳۸	-	۷۰	لایه چهارم

### ۴-۳-۴۹- سونداز الکتریکی H-2

با توجه به داده های جدول ۴۹-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه های فوقانی (لایه اول، دوم و سوم) مقاوم می باشند. در زیر این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می شود. این لایه در عمق تقریبی ۴۶-۳۶ متری قرار دارد و ضخامت آن به طور متوسط ۱۰۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۴۹-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-2 به کمک روش‌های مختلف

Ipi2win تفسیر با نرم‌افزار Error= 2.54%		VES تفسیر با نرم‌افزار Misfit= 9.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۷	۵۶/۳	۳	۵۰	۳	۵۱	لایه اول
۹/۲	۶۳/۵	۵	۷۲	۵	۷۶	لایه دوم
۳۲/۶	۵۸/۴	۲۸	۵۵	۲۸	۶۱	لایه سوم
۹۴/۵	۳۵/۲	۱۰۵	۳۷	۱۰۴	۳۷	لایه چهارم
-	۲۳/۴	-	۲۲	-	۱۸	لایه پنجم

### H-3- ۵۰-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۵۰-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۳۴-۴۲ متری قرار دارد و ضخامت آن به طور متوسط ۱۶۲ متر برآورد گردیده است.

جدول ۵۰-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-3 به کمک روش‌های مختلف

Ipi2win تفسیر با نرم‌افزار Error= 3.17%		VES تفسیر با نرم‌افزار Misfit= 5.3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۱	۲۲/۴	۳	۲۵	۳	۲۳	لایه اول
۵/۸	۱۶/۷	۴	۱۵	۴	۱۴	لایه دوم
۳۱/۳	۲۱/۷	۲۷	۱۸	۲۷	۱۷	لایه سوم
۱۵۴	۳۵/۵	۱۶۶	۳۴	۱۶۶	۳۴	لایه چهارم
-	۴۴/۵	-	۴۲	-	۴۳	لایه پنجم

#### H-4-۳-۵۱- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۱، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۷-۱۴ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۷-۱۲ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۵۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرمافزار Ipi2win Error= 2.02%		تفسیر با نرمافزار VES Misfit= 11.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۷	۲۵/۷	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۸/۳	۲۱/۹	۱۴	۲۰	۱۴	۲۰	لایه دوم
۱۶/۹	۳۵/۳	۱۲	۳۰	۱۲	۳۰	لایه سوم
۳۰/۷	۶۸/۴	۲۷	۷۵	۲۷	۷۵	لایه چهارم
-	۱۲۳	-	۱۰۰	-	۱۱۲	لایه پنجم

#### H-4-۴-۵۲- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۲، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۲-۱۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۷۸-۷۲ متر برآورد گردیده است.

جدول ۵۲-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.87%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۷	۲۷/۲	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۱۵/۵	۱۹/۴	۱۹	۲۰	۱۹	۱۸	لایه دوم
۷۲/۶	۳۱/۹	۷۸	۲۵	۷۸	۲۶	لایه سوم
-	۶۱/۴	-	۵۵	-	۵۲	لایه چهارم

### H-6-۴-۳- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۵۳-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد

این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۷-۸ متری قرار دارد و

ضخامت آن ۱۶-۱۷ متر برآورد گردیده است.

جدول ۵۳-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.95%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۲۸/۲	۳	۲۵	۳	۲۴	لایه اول
۵/۷	۷۲/۸	۵	۷۲	۵	۷۲	لایه دوم
۱۶/۲	۳۹/۳	۱۷	۴۰	۱۷	۴۳	لایه سوم
۲۶/۴	۱۹/۲	۲۷	۱۸	۲۷	۱۷	لایه چهارم
-	۲۵/۲	-	۱۴	-	۱۴	لایه پنجم

### H-7-۴-۳-۵۴- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۴، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، افزایش ضخامت رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت H، باعث کاهش محسوسی در مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها شده است. بنابراین، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۳-۵۴- نتایج حاصل از تفسیر سونداز H-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.86%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 6.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۴	۳۸/۳	۳	۴۰	۳	۴۰	لایه اول
۵/۹	۲۸/۷	۷	۳۲	۷	۳۲	لایه دوم
۱۶/۴	۲۴/۹	۱۳	۲۲	۱۳	۱۹	لایه سوم
۲۶/۴	۱۷/۸	۲۷	۱۵	۲۷	۱۵	لایه چهارم
۱۴۸	۲۱/۲	۱۵۰	۱۴	۱۵۰	۱۴	لایه پنجم
-	۱۱/۲	-	۹	-	۷	لایه ششم

### I-1-۴-۳-۵۵- سونداز الکتریکی

خط برداشت I در غرب خط برداشت H واقع شده است (شکل ۳-۲). سونداز I-1 جنوبی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد. با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۵، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد.

در مورد این سونداز، ضخامت زیاد رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت I، باعث کاهش محسوسی در مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها شده است. بنابراین، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۳-۵۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-1 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.87%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۳/۷	۲۳/۸	۳	۲۴	۳	۲۳	لایه اول
۲/۳	۲۸/۴	۳	۳۰	۲	۲۹	لایه دوم
۲۷/۴	۲۱/۸	۲۵	۲۰	۲۵	۲۰	لایه سوم
۱۲۴	۲۵/۷	۱۴۰	۲۲	۱۴۰	۲۲	لایه چهارم
-	۱۷/۲	-	۱۸	-	۱۸	لایه پنجم

### I-2- ۴-۵۶- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۶، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. به دلیل کاملاً مشابه با سونداز قبل، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۳-۵۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 6.53%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۳	۳۳/۲	۳	۳۰	۳	۳۰	لایه اول
۴/۸	۱۹/۸	۴	۱۸	۴	۱۵	لایه دوم
۱۵/۶	۱۵/۴	۱۰	۱۴	۱۰	۱۲	لایه سوم
۸۱/۶	۱۳/۳	۸۰	۱۵	۸۳	۱۵	لایه چهارم
-	۱۰/۵	-	۷	-	۷	لایه پنجم

### I-3-۴-۵۷- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۵۷-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۳۴-۴۲ متری قرار دارد و ضخامت آن ۲۴-۲۸ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۵۷- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.62 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۴	۱۸/۸	۳	۲۴	۳	۲۱	لایه اول
۳/۲	۳۰/۷	۵	۳۲	۵	۳۲	لایه دوم
۲۸/۷	۲۳/۱	۳۴	۲۵	۳۴	۲۵	لایه سوم
۲۴/۵	۳۵/۹	۲۸	۳۰	۲۸	۳۱	لایه چهارم
۱۴۲	۲۲/۴	۱۳۰	۲۸	۱۳۰	۲۸	لایه پنجم
-	۳۹/۷	-	۴۶	-	۴۲	لایه ششم

### I-4-۳-۵۸- سونداز الکتریکی 4

با توجه به داده‌های جدول ۵۸-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. زیاد بودن ضخامت رسوبات در زیر این سونداز، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب را غیر ممکن می‌سازد.

جدول ۳-۵۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 6.53%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۱	۲۷/۵	۳	۳۰	۳	۲۸	لایه اول
۲/۸	۱۶/۷	۳	۱۴	۳	۱۱	لایه دوم
۳/۶	۱۴/۳	۶	۱۰	۶	۸	لایه سوم
۱۰/۲	۱۵/۵	۱۴	۱۳	۱۵	۱۲	لایه چهارم
-	۲۲/۷	-	۲۱	-	۱۸	لایه پنجم

### I-5-۴-۵۹- سونداز الکتریکی 5

با توجه به داده‌های جدول ۵۹-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۷ متری قرار دارد و ضخامت متوسط آن ۱۷ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۵۹- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.08%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 17.6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۵/۷	۳	۲۹	۳	۲۹	لایه اول
۳/۱	۳۱/۴	۴	۳۶	۴	۳۶	لایه دوم
۲۳/۱	۳۳/۶	۱۳	۲۹	۱۳	۲۹	لایه سوم
۵۲/۷	۵۱/۳	۶۰	۵۸	۶۰	۵۸	لایه چهارم
-	۱۲۱	-	۱۰۵	-	۱۱۶	لایه پنجم

### I-6-۴-۶۰- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۰، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۵-۱۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۷۲-۸۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۶۰- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-6 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.9%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۳/۶	۲۳/۸	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۱۳/۷	۱۷/۴	۱۲	۲۰	۱۲	۱۸	لایه دوم
۷۲/۸	۳۱/۵	۸۰	۳۵	۸۰	۳۵	لایه سوم
-	۴۲/۸	-	۵۰	-	۵۲	لایه چهارم

### I-7-۴-۶-سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۱، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۲۷-۱۸ متری قرار دارد و ضخامت آن ۵۸-۶۱ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۶۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-7 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.95 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 4.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۸	۳۶/۴	۳	۳۵	۳	۳۲	لایه اول
۱۶/۹	۲۳/۶	۲۴	۲۱	۲۴	۱۹	لایه دوم
۶۰/۳	۳۱/۶	۵۸	۳۸	۵۸	۳۸	لایه سوم
-	۴۵/۲	-	۵۰	-	۴۸	لایه چهارم

### I-8-۴-۶۲-سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۲، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، با توجه به وجود لایه‌های سطحی بسیار مقاوم، امکان دسترسی به لایه‌های آبدار وجود ندارد.

جدول ۳-۶۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز I-8 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 1.69 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 12.5		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۵	۲۹/۵	۳	۳۵	۳	۳۵	لایه اول
۱۳/۳	۱۲۶/۸	۷	۸۰	۷	۱۴۰	لایه دوم
۱۶/۳	۱۱۴/۹	۱۳	۱۰۵	۱۳	۲۱۰	لایه سوم
۳۹/۷	۹۱/۷	۴۷	۵۰	۴۷	۱۰۵	لایه چهارم
-	۵۲/۴	-	۴۰	-	۶۳	لایه پنجم

### ۳-۶۳- سونداز الکتریکی J-1

خط برداشت J در غرب خط برداشت I واقع شده است (شکل ۳-۲). سونداز ۱-J جنوبی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد.

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. ضخامت زیاد رسوبات در قسمت جنوبی خط برداشت J، باعث کاهش محسوسی در مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها شده است. بنابراین، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۳-۶۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز ۱-J به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.7%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 2.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۹	۳۲/۴	۳	۳۵	۳	۳۳	لایه اول
۶/۸	۲۹/۴	۷	۲۸	۷	۲۶	لایه دوم
۸۴/۷	۱۹/۸	۹۰	۱۵	۹۰	۱۶	لایه سوم
-	۱۲/۲	-	۱۰	-	۱۰	لایه چهارم

### ۶۴-۴-۳- سونداز الکتریکی J-2

با توجه به داده‌های جدول ۶۴-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه‌های فوقانی مقاوم و سایر لایه‌ها دارای هدایت ویژه بالاتری می‌باشند. به طور کلی، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب در زیر این سونداز، غیر ممکن می‌باشد.

جدول ۶۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز J-2 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.12%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 6.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۱	۲۲/۹	۳	۲۴	۳	۲۷	لایه اول
۲/۶	۶۲/۹	۵	۷۱	۵	۶۸	لایه دوم
۳/۳	۴۰/۷	۵	۴۷	۵	۴۷	لایه سوم
۱۱/۴	۲۴/۶	۱۰	۲۱	۱۰	۱۹	لایه چهارم
۱۵۳	۹/۱	۱۳۷	۱۵	۱۳۷	۱۵	لایه پنجم
-	۶/۴	-	۹	-	۹	لایه ششم

### ۶۵-۴-۳- سونداز الکتریکی J-3

با توجه به داده‌های جدول ۶۵-۳، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۳۲-۳۸ متری قرار دارد و ضخامت آن به طور متوسط ۱۰۷ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۶۵- نتایج حاصل از تفسیر سونداز J-3 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.95%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 1.7		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۲۸/۷	۲	۲۵	۲	۲۲	لایه اول
۳۱/۲	۲۰/۳	۳۶	۱۹	۳۶	۱۸	لایه دوم
۱۱۷	۳۱/۴	۱۰۲	۲۷	۱۰۲	۲۶	لایه سوم
-	۲۴/۸	-	۲۵	-	۲۴	لایه چهارم

#### ۳-۶۶-۴- سونداز الکتریکی J-4

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۶، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه‌های اول و دوم هادی (احتمالاً از جنس رسوبات رسی) و لایه‌های سوم و چهارم مقاوم می‌باشند. بنابراین، در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۶۶- نتایج حاصل از تفسیر سونداز J-4 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.06 %		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 9.9		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۹	۱۷/۲	۳	۱۷	۳	۱۷	لایه اول
۱۱/۳	۲۴/۴	۱۲	۱۸	۱۲	۱۹	لایه دوم
۲۹/۶	۴۵/۷	۳۵	۴۰	۳۵	۴۷	لایه سوم
۱۲۸	۵۲/۱	۱۰۵	۵۰	۱۵۰	۵۸	لایه چهارم
-	۲۷/۷	-	۲۹	-	۲۹	لایه پنجم

### ۶۷-۴-۳- سونداز الکتریکی J-5

با توجه به داده‌های جدول ۶۷-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۳۰-۳۳ متری قرار دارد و ضخامت آن ۶۵-۶۰ متر برآورد گردیده است.

جدول ۶۷-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز J-5 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.81%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 4		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۷	۱۳/۴	۳	۱۵	۳	۱۴	لایه اول
۲۹/۵	۲۰/۲	۲۷	۲۴	۲۷	۲۱	لایه دوم
۶۰/۶	۲۸/۹	۶۵	۳۲	۶۵	۳۲	لایه سوم
۱۱۷	۱۱۸	۱۱۵	۷۵	۱۱۵	۷۹	لایه چهارم
-	۱۴۵	-	۹۲	-	۹۸	لایه پنجم

### ۶۸-۴-۳- سونداز الکتریکی J-6

با توجه به داده‌های جدول ۶۸-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۱۱-۱۴ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۸-۱۳ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۶۸- نتایج حاصل از تفسیر سونداز ۶-J به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 2.9%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 9.3		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۵/۱	۲۱/۶	۳	۲۵	۳	۲۵	لایه اول
۸/۹	۱۴/۵	۸	۱۵	۸	۱۷	لایه دوم
۱۷/۶	۴۰/۸	۱۳	۳۵	۱۳	۳۵	لایه سوم
۵۱/۲	۶۵/۵	۵۶	۶۵	۵۶	۷۰	لایه چهارم
-	۱۰۷	-	۸۰	-	۸۷	لایه پنجم

### J-7- ۳-۶۹- سونداز الکتریکی

با توجه به داده‌های جدول ۳-۶۹، در زیر این سونداز وجود ۴ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد

این سونداز، لایه سوم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۷-۹ متری قرار دارد و ضخامت آن ۷۶-۸۵ متر برآورد گردیده است.

جدول ۳-۶۹- نتایج حاصل از تفسیر سونداز ۷-J به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 3.48%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۲/۱	۳۴/۱	۳	۳۲	۳	۳۲	لایه اول
۵/۳	۲۴/۶	۶	۲۵	۶	۲۲	لایه دوم
۸۵/۳	۲۹/۲	۷۶	۲۶	۷۶	۲۵	لایه سوم
-	۳۵/۱	-	۳۱	-	۳۱	لایه چهارم

### ۷۰-۴-۳- سونداز الکتریکی J-8

با توجه به داده‌های جدول ۷۰-۳، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه را می‌توان تشخیص داد. در زیر این سونداز، هیچ پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۷۰-۳- نتایج حاصل از تفسیر سونداز J-8 به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 5.49%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 5.6		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۴/۴	۳۲/۵	۳	۳۴	۳	۳۳	لایه اول
۵/۵	۱۶/۲	۷	۱۵	۷	۱۳	لایه دوم
۱۳/۵	۱۴/۴	۹	۹	۸	۹	لایه سوم
۴۲/۴	۲۱/۶	۳۷	۱۸	۳۷	۱۸	لایه چهارم
-	۲۸/۸	-	۲۵	-	۲۳	لایه پنجم

### ۷۱-۴-۳- سونداز الکتریکی J-9

با توجه به داده‌های جدول ۷۱-۳، در زیر این سونداز وجود ۶ لایه را می‌توان تشخیص داد. در مورد این سونداز، دو لایه فوقانی مقاوم و سایر لایه‌ها از هدایت ویژه بیشتری برخوردار می‌باشند. در نتیجه، در زیر این سونداز، هیچ پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳-۷۱- نتایج حاصل از تفسیر سونداز ۹-J به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.18%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 11.2		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۵	۵۸/۵	۳	۶۵	۳	۶۵	لایه اول
۱/۶	۳۷/۷	۴	۴۰	۴	۳۹	لایه دوم
۹/۷	۱۶/۶	۵	۱۰	۵	۱۰	لایه سوم
۲۱/۶	۱۲/۷	۱۸	۹	۱۸	۶	لایه چهارم
۵۶/۴	۱۴/۵	۴۵	۱۸	۴۵	۱۲	لایه پنجم
-	۱۸/۶	-	۱۶	-	۱۰	لایه ششم

### ۳-۴-۷۲- سونداز الکتریکی PRW-BIGDL

سونداز الکتریکی PRW-BIGDL بر روی یکی از چشمه‌های موجود در منطقه (چشمه بیگدل) اجرا شده است. این سونداز در بین خطوط برداشت D و E و در فاصله ۵۰۰ متری شمال شرقی سونداز ۲ (شکل ۳-۲) واقع شده است. با توجه به داده‌های جدول ۳-۷۲، در زیر این سونداز وجود ۵ لایه قابل تشخیص است.

در مورد این سونداز، لایه چهارم به عنوان لایه آبدار تفسیر می‌شود. این لایه در عمق تقریبی ۴۸-۴۲ متری قرار دارد و ضخامت آن ۹۵-۱۰۲ متر برآورد گردیده است.

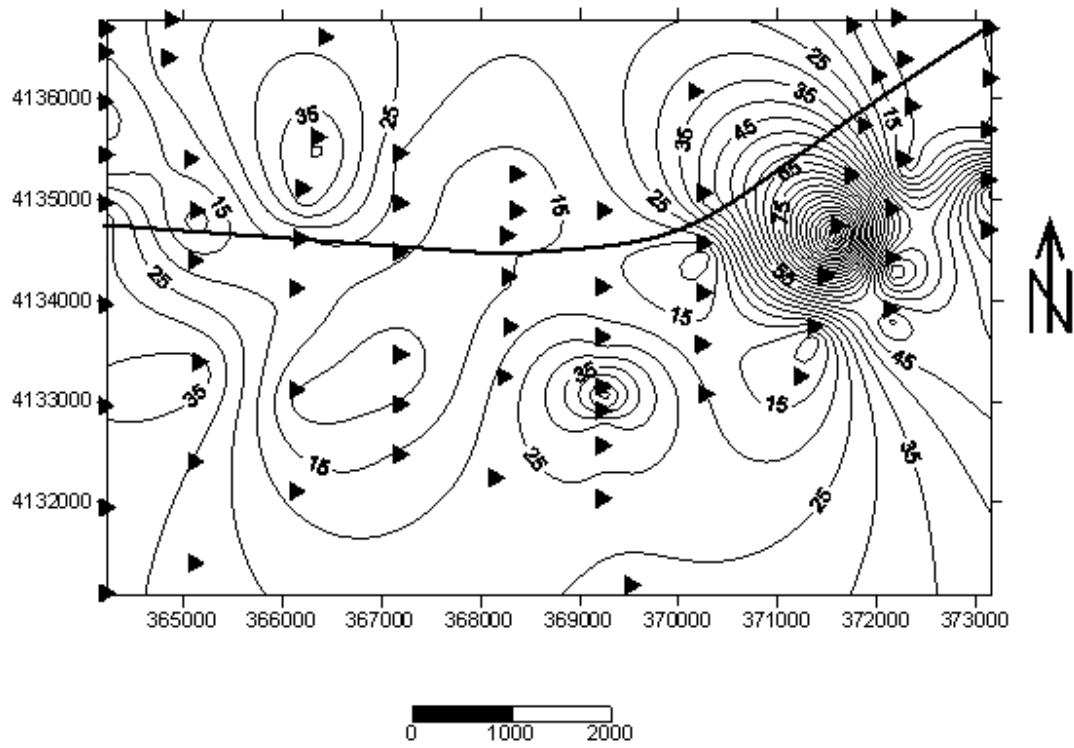
جدول ۳-۷۲- نتایج حاصل از تفسیر سونداز PRW-BIGDL به کمک روش‌های مختلف

تفسیر با نرم‌افزار Ipi2win Error= 4.44%		تفسیر با نرم‌افزار VES Misfit= 3.1		تفسیر با منحنی‌های استاندارد		
t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	t(m)	$\rho(\Omega.m)$	مشخصات
۱/۷	۳۴/۶	۳	۳۶	۳	۳۳	لایه اول
۱۷/۵	۱۱/۵	۱۹	۱۶	۱۹	۱۶	لایه دوم
۲۲/۷	۲۵/۶	۲۶	۲۳	۲۶	۲۱	لایه سوم
۹۵/۲	۳۴/۸	۱۰۲	۳۲	۱۰۲	۳۱	لایه چهارم
-	۸۰/۷	-	۷۰	-	۷۷	لایه پنجم

### ۳-۵- نقشه هم‌عمر آب زیرزمینی

در شکل ۳-۱ نقشه هم‌عمر آب منطقه (که با استفاده از نتایج تفسیر یک‌بعدی صورت گرفته بر روی داده‌های حاصل از تمام سوندازها تهیه گردیده است) به همراه مسیر جریان رودخانه دوغ نشان داده شده است. پس از تفسیر دستی منحنی‌های سونداز الکتریکی و به دست آوردن عمق آب در زیر هر سونداز، نقشه هم‌عمر آب منطقه مطابق شکل زیر به دست می‌آید.

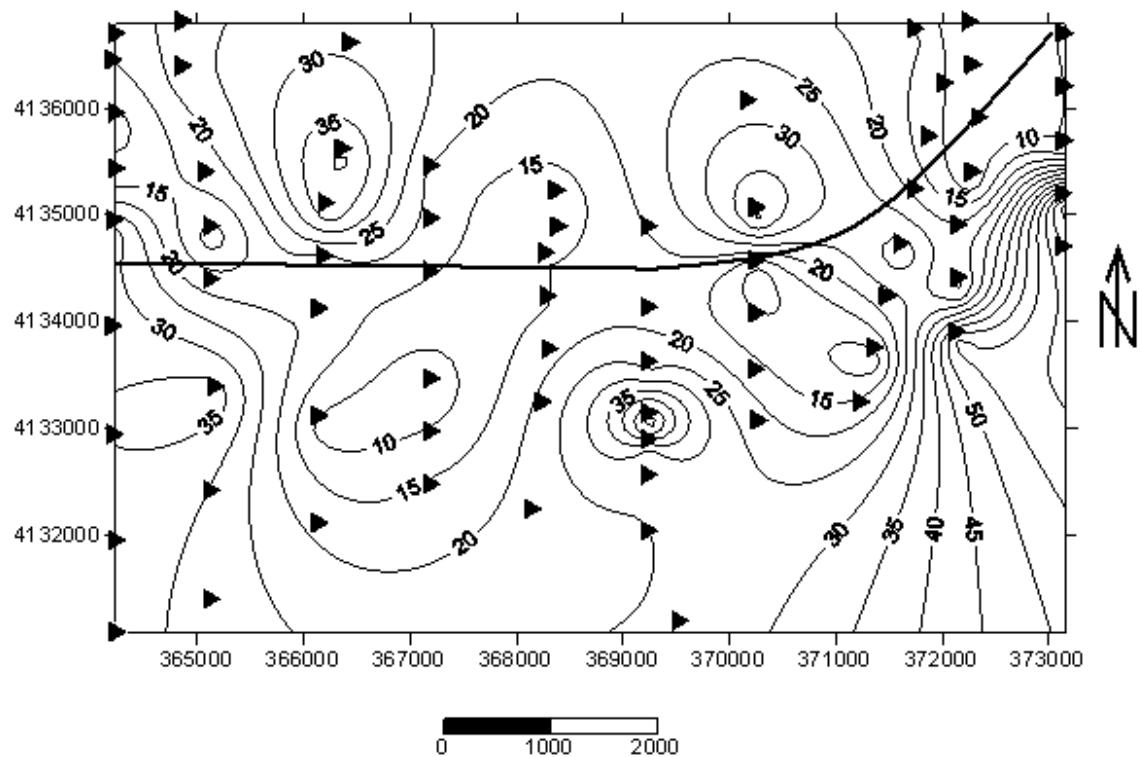
با توجه به این نقشه، متوجه می‌شویم که در شرق و شمال شرق منطقه (به علت وجود ارتفاعات در مجاورت این بخش‌ها)، لایه‌های آبدار عمیق‌تر و در سایر بخش‌های منطقه، این لایه‌ها کم‌عمر تر می‌باشند. هر چند عمق آب در بخش‌های شرق و شمال شرق منطقه بیشتر از سایر نواحی است اما با توجه به مرتفع بودن بخش‌های مذکور، می‌توان دریافت که جهت حرکت آب‌های زیرزمینی در این منطقه، از سمت شرق و شمال شرق به سمت غرب آن می‌باشد.



شکل ۳-۱-۳- نقشه هم‌عمق آب زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه

### ۳-۶- نقشه هم‌پتانسیل آب زیرزمینی

در شکل ۳-۲ نقشه هم‌پتانسیل آب منطقه (که با استفاده از نتایج تفسیر یک‌بعدی صورت گرفته بر روی داده‌های حاصل از تمام سوندazها تهیه گردیده است) به همراه مسیر جریان رودخانه دوغ نشان داده شده است. با توجه به این نقشه می‌توان دریافت که در شرق و شمال شرق منطقه مورد مطالعه، لایه‌های آبدار از پتانسیل آبی کمتری برخوردارند. علت این امر، وجود ارتفاعات در مجاورت این بخش‌ها می‌باشد. با حرکت به سمت غرب منطقه، به علت وجود آب‌های سطحی (با توجه به مسیر حرکت رودخانه دوغ)، لایه‌های آبدار حاوی پتانسیل بالا مشاهده می‌شوند.



شکل ۲-۳- نقشه همپتانسیل آب زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه

به طور کلی با توجه به شکل‌های ۱-۳ و ۲-۳، می‌توان دریافت که لایه‌های آبدار موجود در قسمت‌های شرق و شمال شرق منطقه دارای عمق بیشتر و لایه‌های آبدار موجود در سایر بخش‌ها (خصوصاً بخش غربی منطقه) دارای عمق کمتری می‌باشند. با توجه به مسیر حرکت رودخانه دوغ (که از سمت شرق و شمال شرق به سمت غرب منطقه مورد مطالعه است)، این توضیحات مورد تأیید قرار می‌گیرند.

### ۷-۳- نتیجه‌گیری

با توجه به نتایج به دست آمده از تفسیر یک بعدی منحنی‌های سونداز الکتریکی و با در نظر گرفتن شکل‌های ۱-۳ و ۲-۳، می‌توان دریافت که در بخش‌های شرق، شمال و شرق منطقه مورد نظر، مقاومت ویژه لایه‌های سطحی بیشتر است و لایه‌های آبدار عمیق‌تر می‌باشند. علت این امر (همان‌طور که قبل‌اً نیز ذکر شد)، وجود ارتفاعات واقع در نزدیکی بخش‌های مذکور می‌باشد.

در سایر بخش‌های منطقه، مقاومت ویژه لایه‌های سطحی کمتر و دسترسی به لایه‌های آبدار سطحی آسان‌تر است. همان‌طور که قبل‌اً نیز ذکر شد، علت کمتر بودن مقاومت ویژه لایه‌های سطحی در این بخش‌ها، ضخامت زیاد رسوبات رسی و وجود آب‌های سطحی (با در نظر گرفتن مسیر حرکت رودخانه دوغ) می‌باشد. از سوی دیگر، با توجه به جهت حرکت آب‌های زیرزمینی (که در شکل ۱-۳ توضیح داده شد)، دسترسی به لایه‌های آبدار سطحی در این بخش‌ها آسان‌تر است.

## فصل چهارم

تفسیر کیفی دو بعدی و سه بعدی داده های صحرایی

## ۱-۴- مقدمه

یکی از محدودیت‌های روش سوندازرنی مقاومت ویژه، عدم پاسخ مناسب آن به تغییرات افقی مقاومت ویژه الکتریکی در زیر سطح زمین است. با مدل‌سازی دوبعدی داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی، می‌توان تصویر دقیق‌تری را از تغییرات آن، هم در امتداد قائم و هم در طول خط بررسی تهیه نمود. در اکثر مواقع، خصوصاً در هنگام بررسی ساختارهای طویل زمین‌شناسی، این روش مدل‌سازی، روشی مناسب و منطقی می‌باشد [۷].

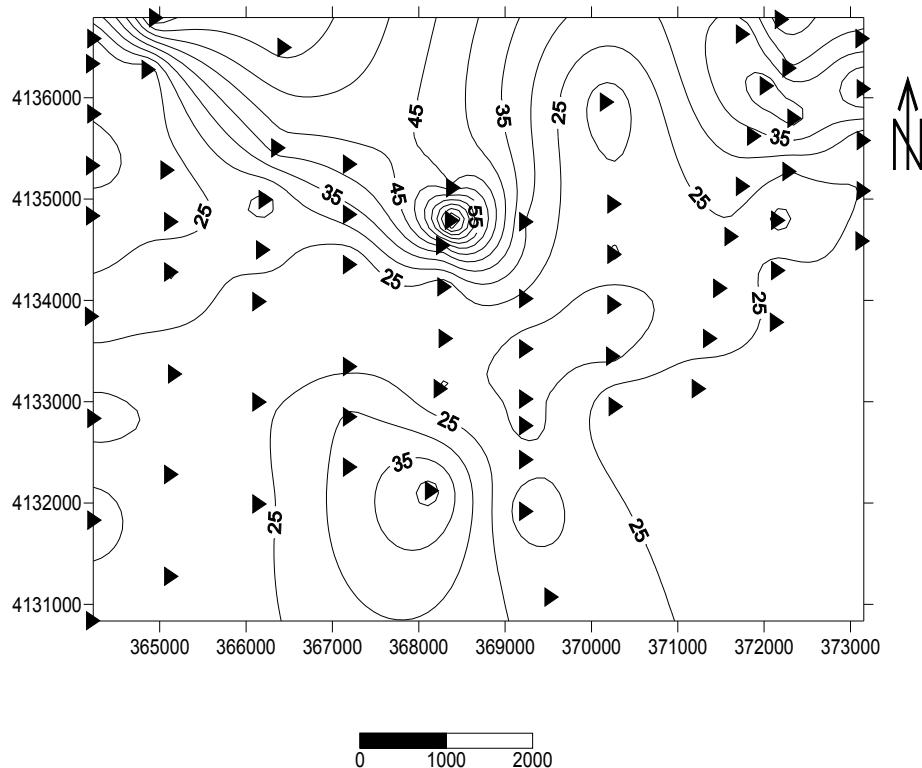
برای تفسیر دوبعدی داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی، نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری به ازای طول‌های معین از فاصله الکترودی، با استفاده از نرم‌افزار Surfer تهیه گردیده است. همچنین با استفاده از نرم‌افزار Ipi2win، شبه مقاطع دوبعدی مقاومت ویژه ظاهری، در طول هر پروفیل تهیه شده و مورد بحث و بررسی قرار گرفته است. در نهایت، به کمک نرم‌افزار Res2dinv، شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری در طول هر پروفیل تهیه گردیده است.

## ۲-۴- نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری

به منظور بررسی وضعیت تغییرات مقاومت ویژه ظاهری لایه‌ها در اعماق مختلف، نقشه‌های توزیع مقاومت ویژه ظاهری با استفاده از نرم‌افزار Surfer تهیه شده است. این نقشه‌ها که مشخص‌کننده چگونگی تغییرات مقاومت ویژه ظاهری به ازای طول‌های معین از فاصله الکترودی می‌باشند، تغییرات عمومی مقاومت ویژه الکتریکی در منطقه و در یک عمق معین که با فاصله الکترودی مورد نظر مناسب است را نشان می‌دهند. این نقشه‌ها باید به گونه‌ای تهیه شوند که پاسخگوی ابهامات موجود باشند.

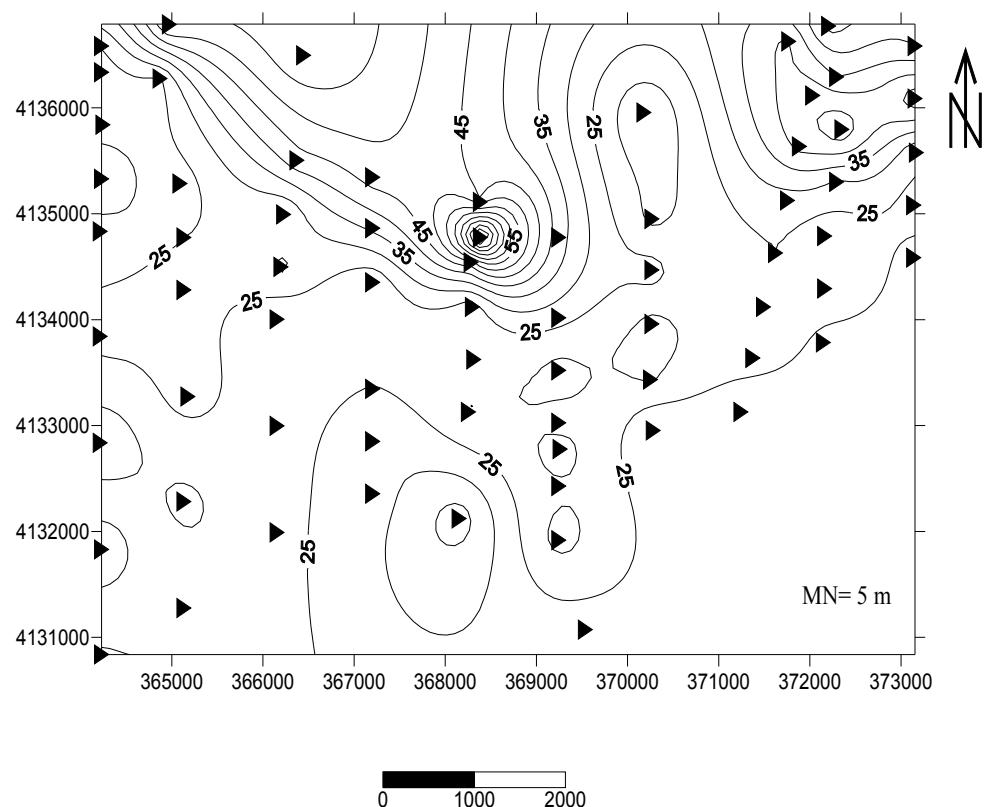
نقشه‌ها یا مقاطع افقی هم مقاومت ویژه ظاهری در منطقه مورد مطالعه، برای فواصل الکتروودی  $AB/2 = 40, 50, 70, 100, 150, 200, 300, 400, 500$  m که به بررسی آنها می‌پردازیم.

همان‌طور که نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای عمق متناظر با فاصله الکتروودی  $AB/2 = 40$  m نشان می‌دهد (شکل ۱-۴)، مقادیر مقاومت ویژه در شمال منطقه نسبتاً بالاست، ولی در بقیه بخش‌های منطقه پایین‌تر است. این پدیده را می‌توان به ضخامت بیشتر سنگ بستر نسبتاً مقاوم در قسمت‌های شمالی و نزدیکی به ارتفاعات واقع در شمال منطقه مورد مطالعه نسبت داد. اما در سایر بخش‌های منطقه هدایت ویژه بالاتر است که دلیل آن وجود رسوبات احتمالاً رسی آبدار در این مناطق می‌باشد.



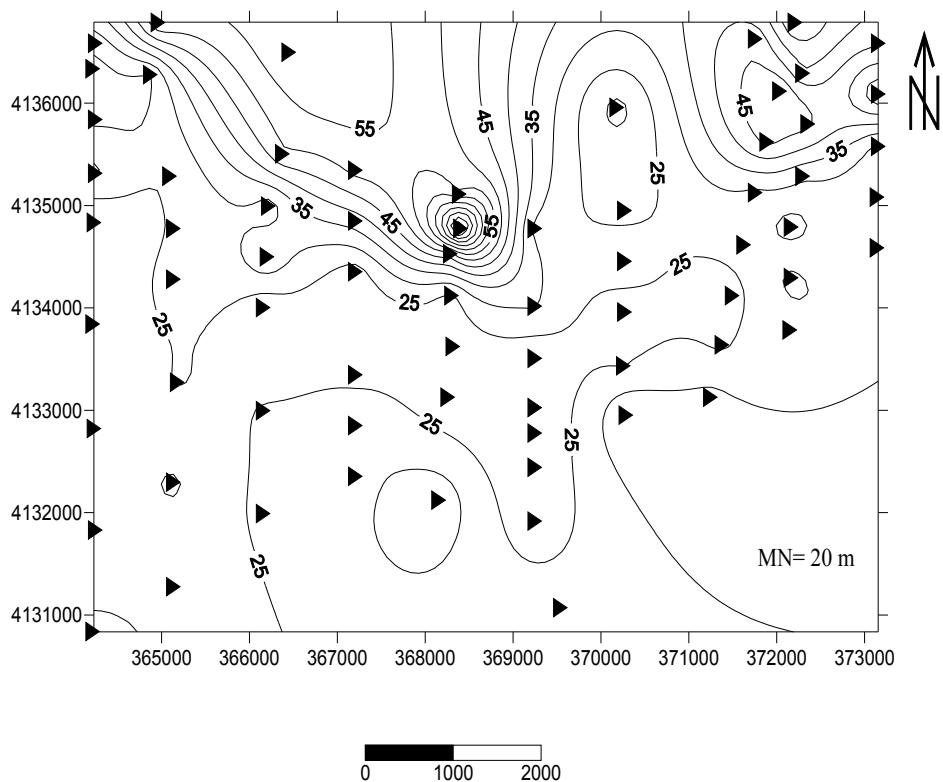
شکل ۱-۴ - نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکتروودی  $AB/2 = 40$  m

تفاوت نسبتاً کم مقاطع هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 50$  m با دو مقدار متفاوت برای MN (شکل‌های ۲-۴ و ۳)، بیانگر عدم وجود ناهمگنی و یا تغییرات جانبی مقاومت ویژه الکتریکی در عمق متناظر با این فاصله الکترودی در منطقه مورد مطالعه است. در هر صورت، هر دو مقطع نشان‌دهنده زمینی نسبتاً مقاوم در شمال منطقه در افق مورد نظر می‌باشند.



شکل ۲-۴- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 50$  m

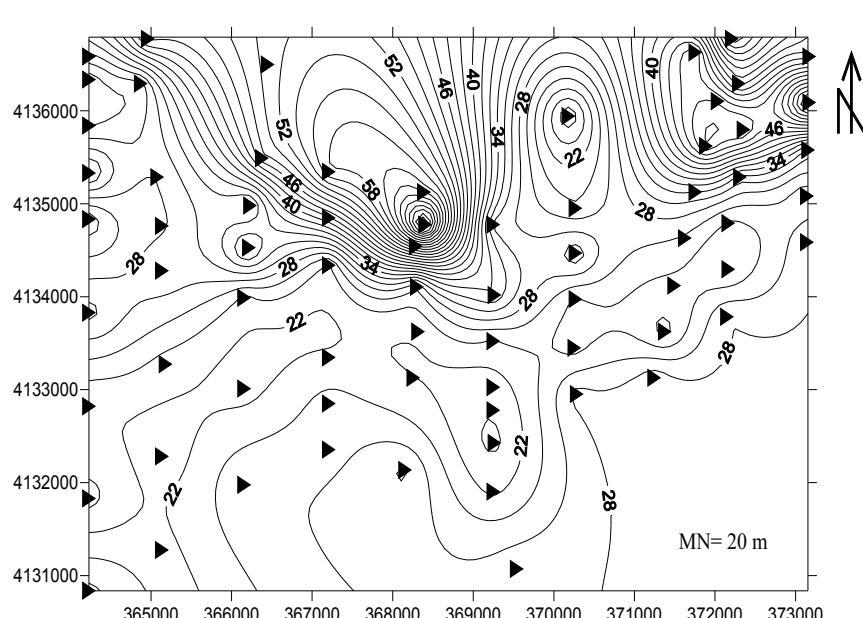
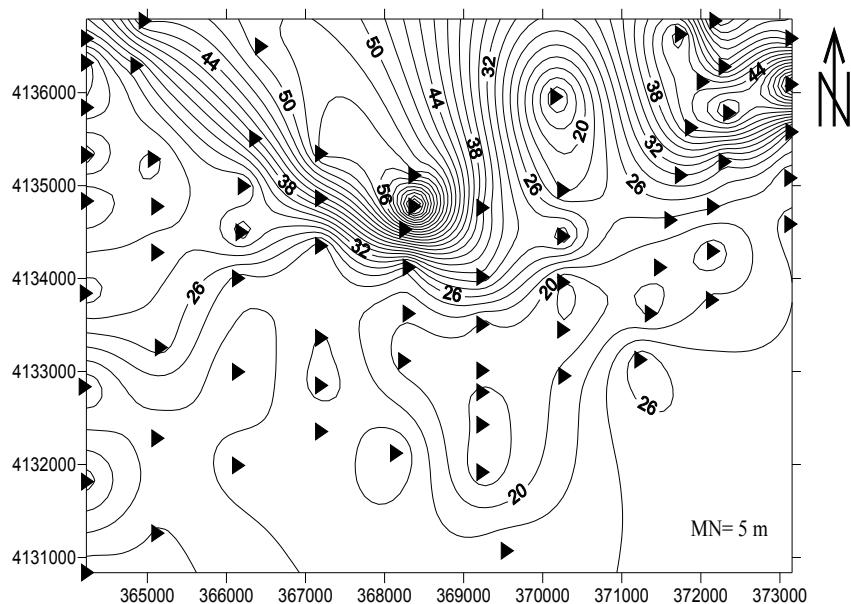
$$MN = 5 \text{ m}$$



شکل ۳-۴- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکتروودی  $AB/2 = 50$  m

$MN = 20$  m

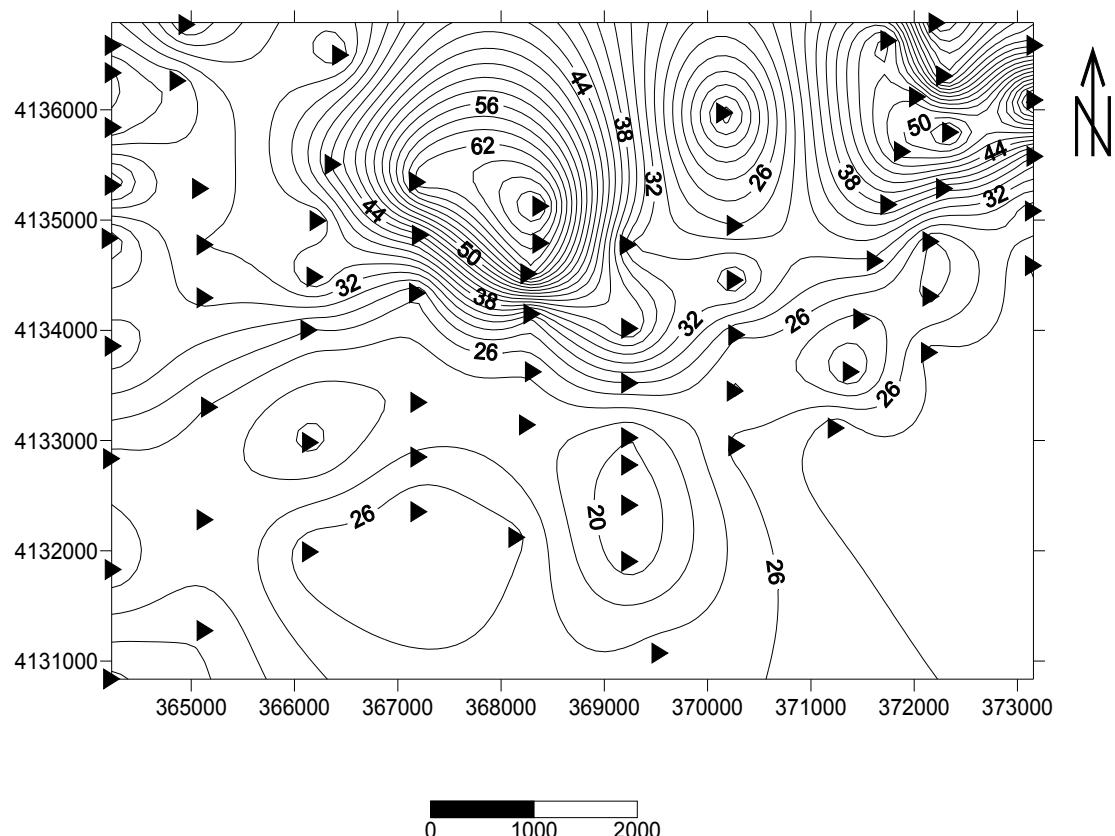
تفاوت نسبتاً کم مقاطع هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکتروودی  $AB/2 = 70$  m با دو مقدار متفاوت برای  $MN$  (شکل ۴-۴)، بیانگر عدم وجود ناهمگنی و یا تغییرات جانبی مقاومت ویژه الکتریکی در عمق متناظر با این فاصله الکتروودی در منطقه مورد مطالعه است. نکته قابل توجه، افزایش تدریجی مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی در شمال شرق منطقه می‌باشد. همان‌طور که قبلًا نیز ذکر شد، این پدیده را می‌توان به ضخامت زیاد سنگ بستر و نزدیکی به ارتفاعات واقع در شمال منطقه مورد مطالعه نسبت داد.



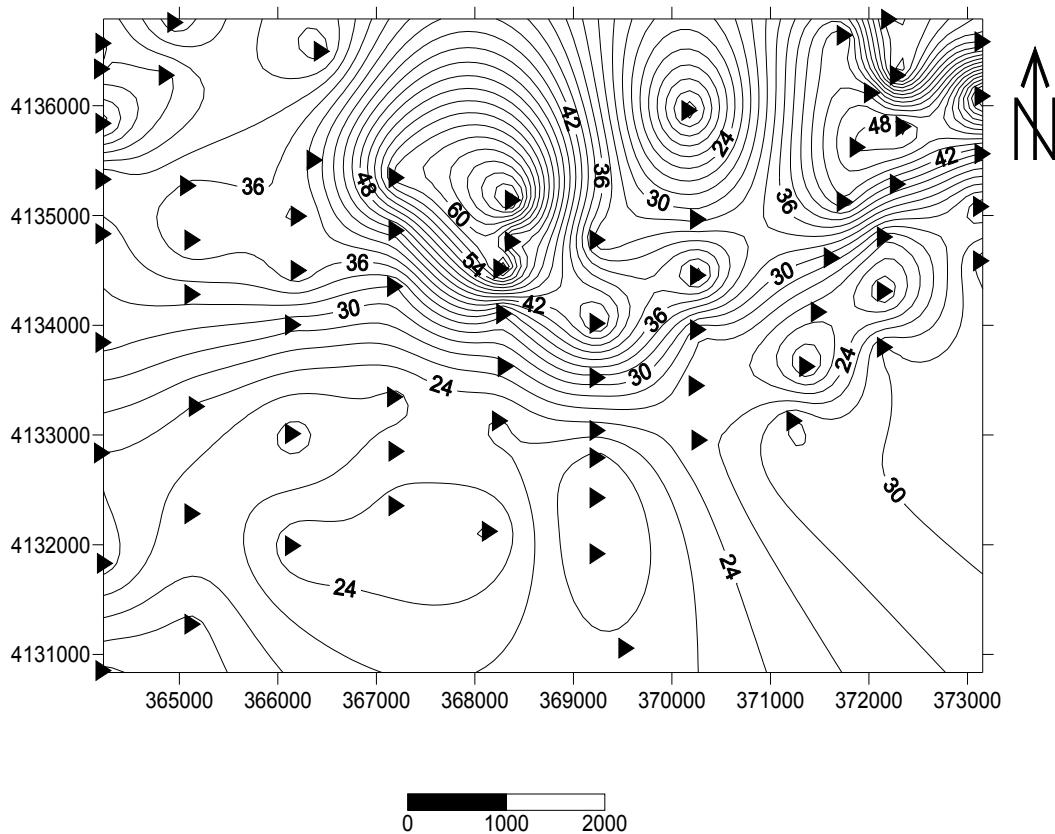
شکل ۴-۴- نقشه‌های هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 70 \text{ m}$  با دو مقدار مختلف

$MN = 20 \text{ m}$  و  $MN = 5 \text{ m}$

مقاطع هم مقاومت ویژه ظاهری متناظر با فواصل الکترودی  $AB/2 = 100, 150$  m (شکل‌های ۴-۵) و ۶-۷ نیز همانند قبل، مقادیر مقاومت ویژه بالایی را در قسمت‌های شمال و شمال شرق منطقه مورد مطالعه نشان می‌دهند. مقادیر مقاومت ویژه پایین در قسمت‌های جنوبی منطقه مورد مطالعه را می‌توان به وجود لایه‌های رسی آبدار با هدایت ویژه بالا در این بخش‌ها نسبت داد.

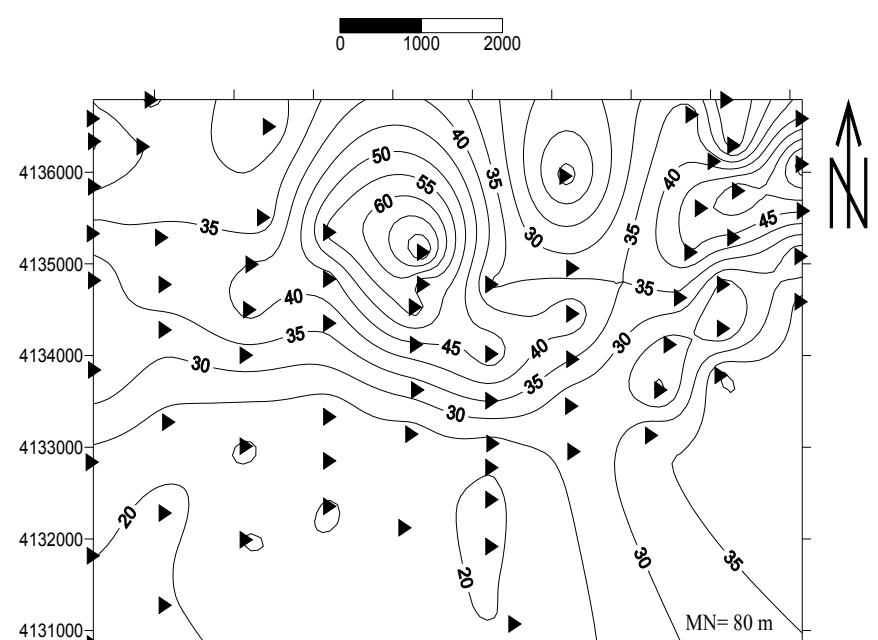
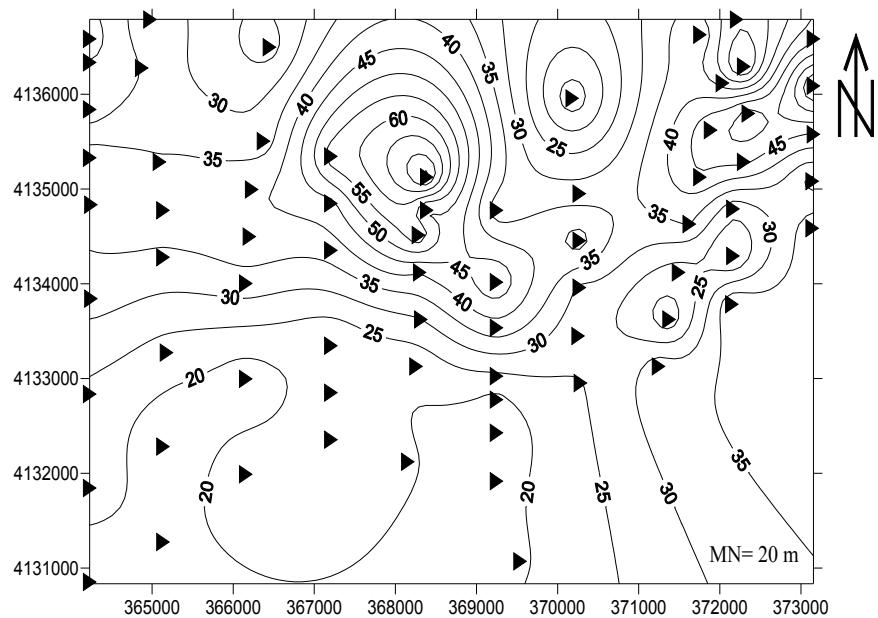


شکل ۴-۵- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 100$  m



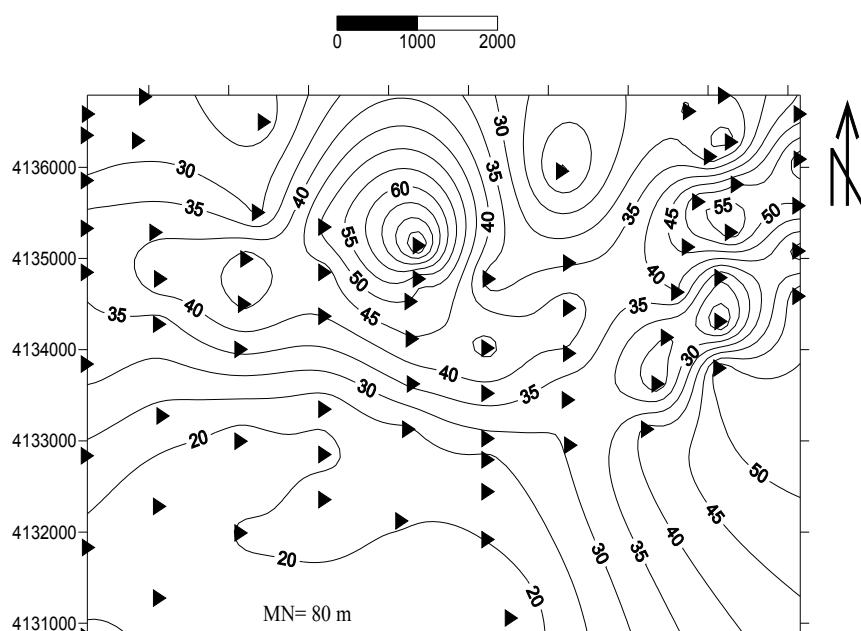
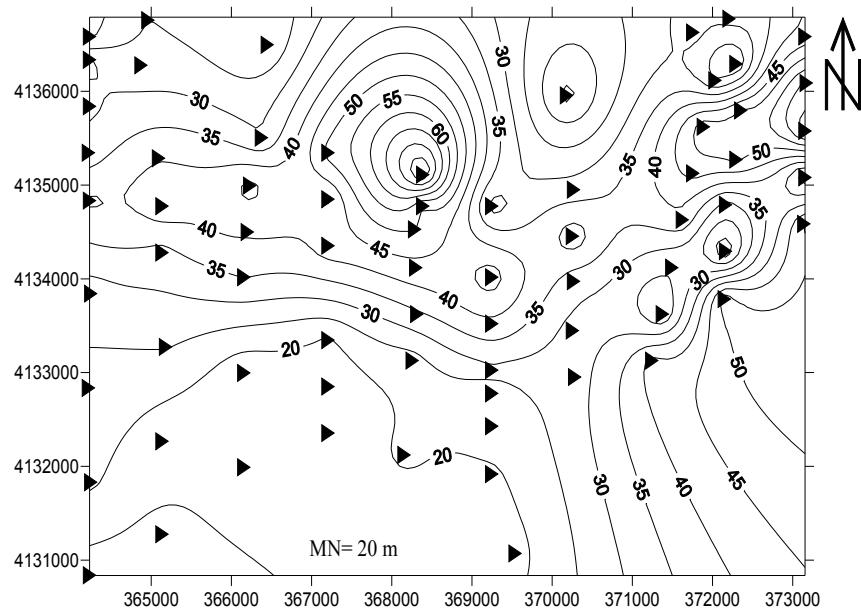
شکل ۴-۶- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 150$  m

تفاوت نسبتاً کم مقاطع هم مقاومت ویژه ظاهری برای فواصل الکترودی  $AB/2 = 200$ ,  $300$  m با دو مقدار متفاوت برای MN (شکل های ۷-۴ و ۸-۴)، بیانگر عدم وجود ناهمگنی و یا تغییرات جانبی مقاومت ویژه الکتریکی در عمق متناظر با این فواصل الکترودی در منطقه مورد مطالعه می باشد. در هر صورت، مشابه مقاطع قبلی، هر دو مقطع نشان دهنده زمینی نسبتاً مقاوم در شمال و شمال شرق منطقه مورد مطالعه، در افق های مورد نظر می باشند.



شکل ۷-۴- نقشه‌های هم مقاومت و پیش ظاهری برای فاصله الکتروودی  $AB/2 = 200 \text{ m}$  با دو مقدار متفاوت

$MN = 80 \text{ m}$  و  $MN = 20 \text{ m}$

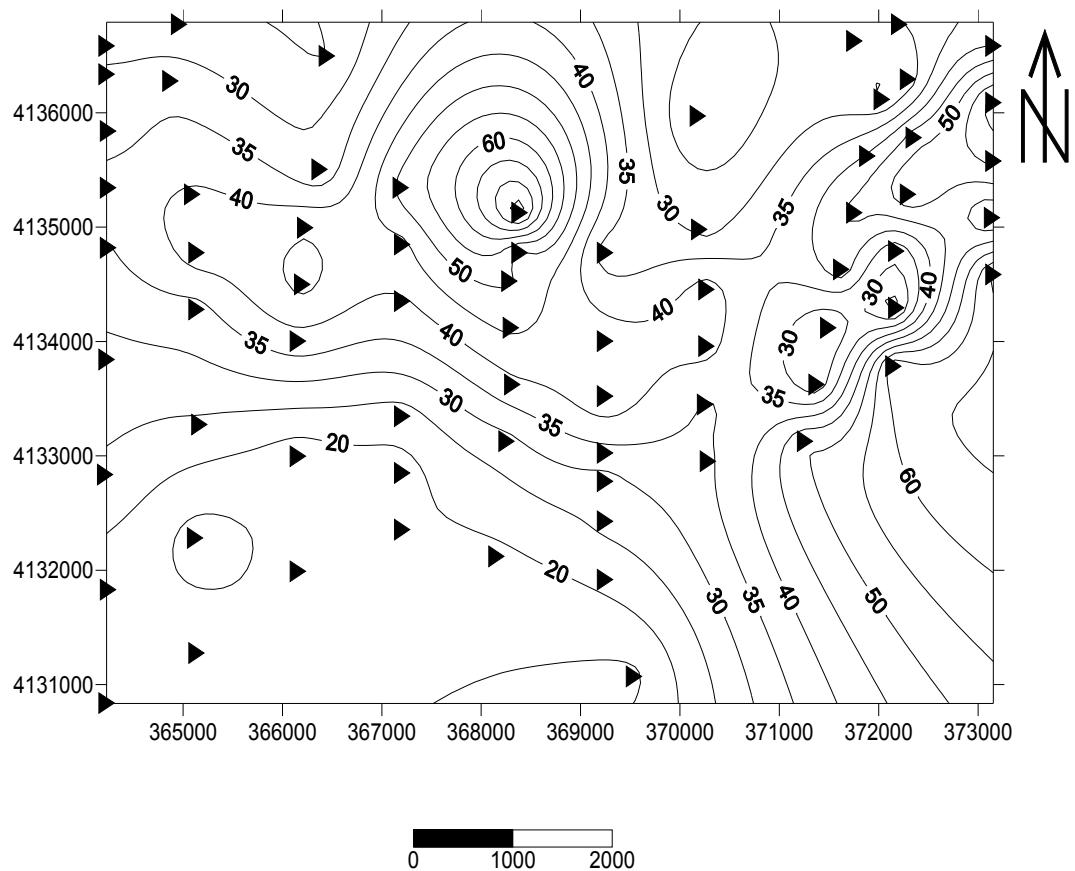


0 1000 2000

شکل ۴-۸- نقشه‌های هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 300 \text{ m}$  با دو مقدار مختلف

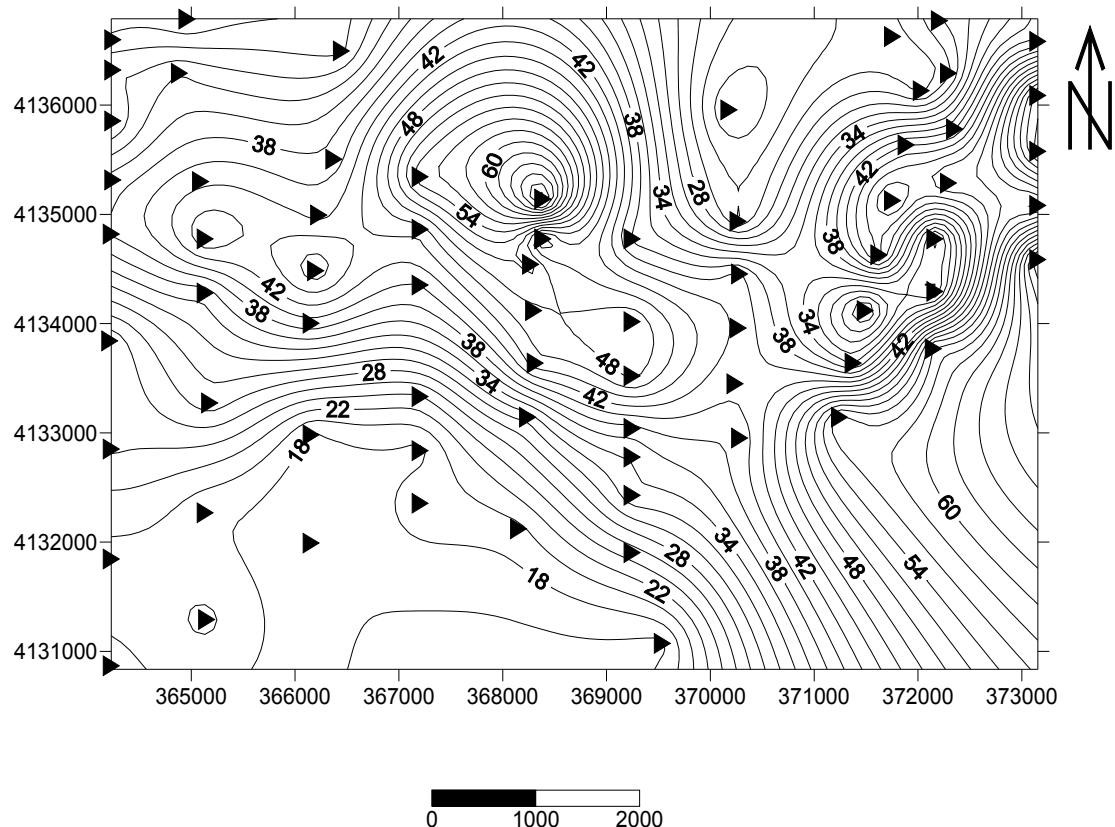
$MN = 80 \text{ m}$  ،  $MN = 20 \text{ m}$

همان طور که نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای عمق متناظر با فاصله الکترودی  $AB/2 = 400$  m نشان می‌دهد (شکل ۹-۴)، مقادیر مقاومت ویژه در شمال و شمال شرق منطقه نسبتاً بالاست، ولی این مقدار در بقیه بخش‌های منطقه پایین‌تر است.



شکل ۹-۴- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 400$  m

در نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری متناظر با فاصله الکترودی  $AB/2 = 500$  m (شکل ۴-۱۰)، مقادیر بالای مقاومت ویژه الکتریکی در قسمت‌های شمال، شمال شرق و حتی شرق منطقه مورد مطالعه در افق مورد نظر مشاهده می‌شود. علت این پدیده را می‌توان به افزایش تدریجی مقاومت ویژه الکتریکی با عمق و وجود سنگ بستر نسبتاً مقاوم بخصوص در قسمت‌های شمالی منطقه مورد مطالعه و نزدیکی به ارتفاعات واقع در شمال، شرق و شمال شرق منطقه مورد مطالعه نسبت داد.



شکل ۴-۱۰- نقشه هم مقاومت ویژه ظاهری برای فاصله الکترودی  $AB/2 = 500$  m

### ۴-۳- نتایج حاصل از تفسیر دوبعدی داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از

#### نرم‌افزار Ipi2win

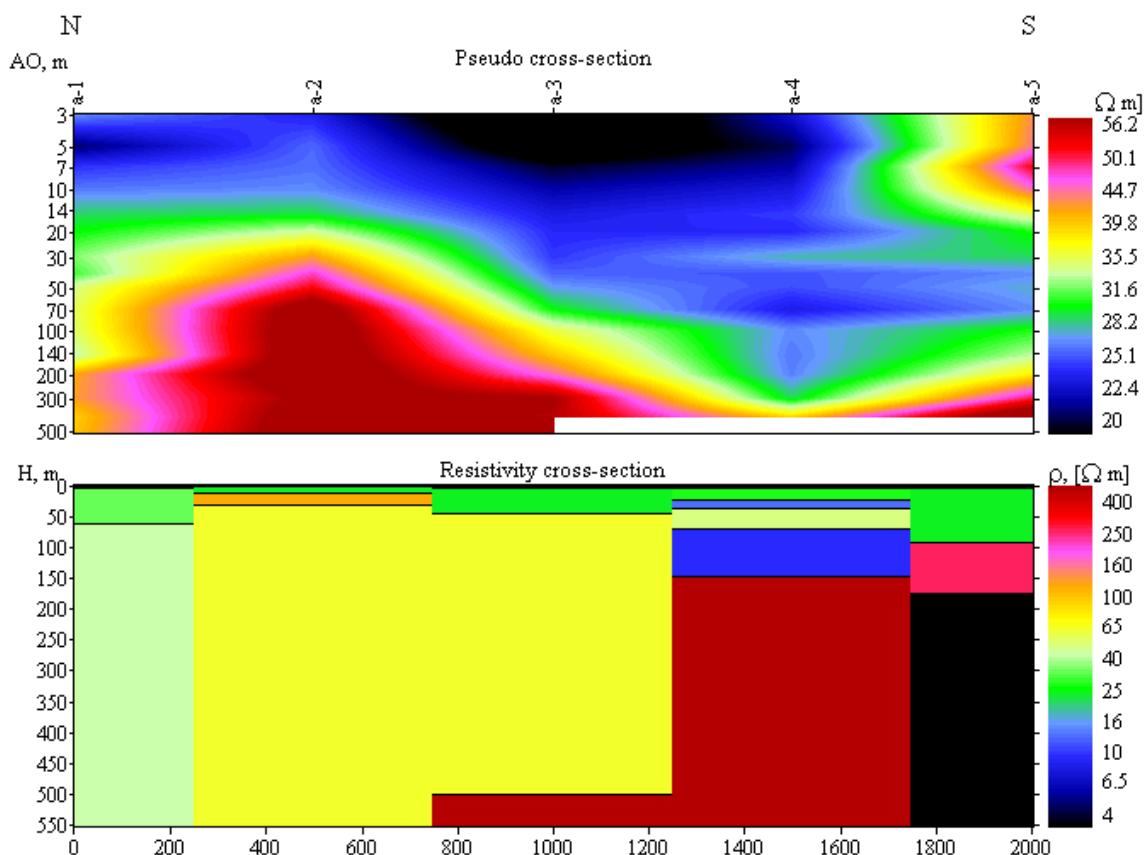
نرم‌افزار Ipi2win یک نرم‌افزار قوی و مناسب برای تفسیر و مدل‌سازی داده‌های مقاومت ویژه و پلاریزاسیون القایی است که توسط آن می‌توان منحنی‌های سونداز حاصل از داده‌های به دست آمده با استفاده از آرایش‌های شولمبرژه، ونر، دوقطبی-قطبی و قطبی-دوقطبی را ترسیم نموده و به طور دستی یا اتوماتیک، بهترین منحنی سونداز تئوری منطبق با آن را به دست آورد. مزیت مهم این نرم‌افزار این است که می‌توان پارامترهای مختلف مدل یا داده‌های ورودی را در حین استفاده از نرم‌افزار، در صفحه مربوط به داده‌های ورودی یا شبهمقطع مقاومت ویژه رسم شده، با استفاده از صفحه کلید یا موس تغییر داد. به محض اعمال چنین تغییراتی در داده‌های ورودی یا پارامترهای مدل، نتایج تک‌تک تغییرات، در منحنی صحرایی یا مدل به دست آمده، قابل مشاهده و بررسی می‌باشد [۷].

برای هر سونداز، به طور مجزا مدل‌سازی معکوس صورت گرفته و مدل لایه‌ای زیرسطحی در محدوده سونداز مذکور، متشکل از ضخامت و مقاومت ویژه لایه‌ها، تعیین گردیده است. سپس مدل‌های به دست آمده از تمام سوندازهای الکتریکی واقع بر روی یک خط برداشت، در کنار هم قرار داده شده و یک مقطع ژئالکتریکی از مجموع آن‌ها، برای خط برداشت مذکور ایجاد شده است. مهمترین مزیت این نوع مدل‌سازی آن است که تغییرات ضخامت و ترکیب لایه‌ها و همچنین تغییرات ایجاد شده در روند قرارگیری آن‌ها در زیر هر یک از نقاط برداشت، به وضوح قابل مشاهده می‌باشد [۷].

نتایج مدل‌سازی دوبعدی بر روی پروفیل‌های A تا J با استفاده از نرم‌افزار Ipi2win، در شکل‌های ۱۱ تا ۲۰-۴ ارائه شده است که به طور مجزا مورد بحث قرار می‌گیرد.

### ۴-۳-۱- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل A

همان‌طور که در شکل ۱۱-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت شمالی این خط برداشت (در محدوده سوندazهای A-1 تا A-3)، مقادیر مقاومت ویژه بیشتر می‌باشد. در زیر سوندaz A-2، ضخامت سنگ بستر و در نتیجه مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها به حداقل می‌رسد. اما در قسمت جنوبی این خط برداشت (سوندazهای A-4 و A-5)، به علت افزایش ضخامت رسوبات احتمالاً رسی، مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها کاهش می‌یابد.

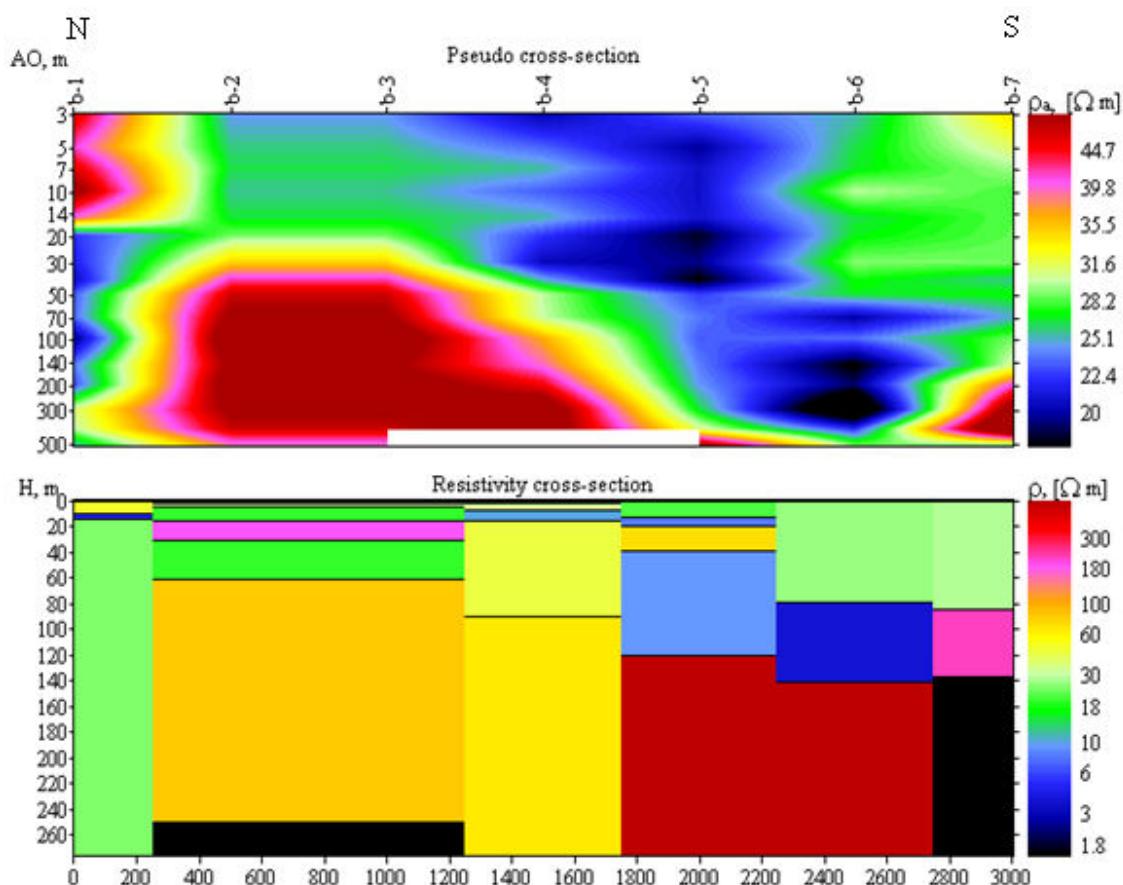


شکل ۱۱-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل A

به طور کلی در امتداد این خط برداشت، در محدوده سوندازهای A-1 تا A-3 و در عمق حدود ۱۰-۱۵ متری، لایه آبداری با ضخامت‌های متفاوت در زیر هر سونداز، مشاهده می‌شود (جداول ۱-۳). ضخامت این لایه در زیر سونداز A-1 به بیشترین مقدار خود می‌رسد. در زیر سونداز A-4، لایه آبداری در عمق تقریبی ۶۸-۷۸ متری قرار دارد که ضخامت آن ۴۵-۵۰ متر برآورد گردیده است. در محدوده سونداز A-5، لایه‌های مقاوم سطحی و عمقی و میان‌لایه‌های کم مقاومت ویژه احتمالاً رسی مشاهده می‌شوند و بنابراین در زیر این سونداز، پتانسیل آبی مطلوبی به چشم نمی‌آید. تشخیص دقیق جنس این رسوبات را می‌توان توسط برداشت‌های پلاریزاسیون القایی (IP) انجام داد.

#### ۲-۳-۴- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل B

همان‌طور که در شکل ۱۲-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت شمالی این خط برداشت (در محدوده سوندازهای B-2 تا B-4) ضخامت سنگ بستر و در نتیجه مقادیر مقاومت ویژه لایه‌ها، بیشتر می‌باشد. این امر، دسترسی به منابع آبی با پتانسیل مطلوب را در زیر این سوندازها غیر ممکن می‌سازد. ضخامت زیاد رسوبات، بخصوص در قسمت جنوبی این خط برداشت، دسترسی به منابع آبی با پتانسیل مطلوب را در این قسمت، غیر ممکن می‌سازد. با این حال، باید به لایه آبدار موجود در زیر سونداز B-7، که در عمق تقریبی ۵۵-۶۰ متری قرار دارد و ضخامت آن حدود ۹۰-۱۰۵ متر است، اشاره کرد.

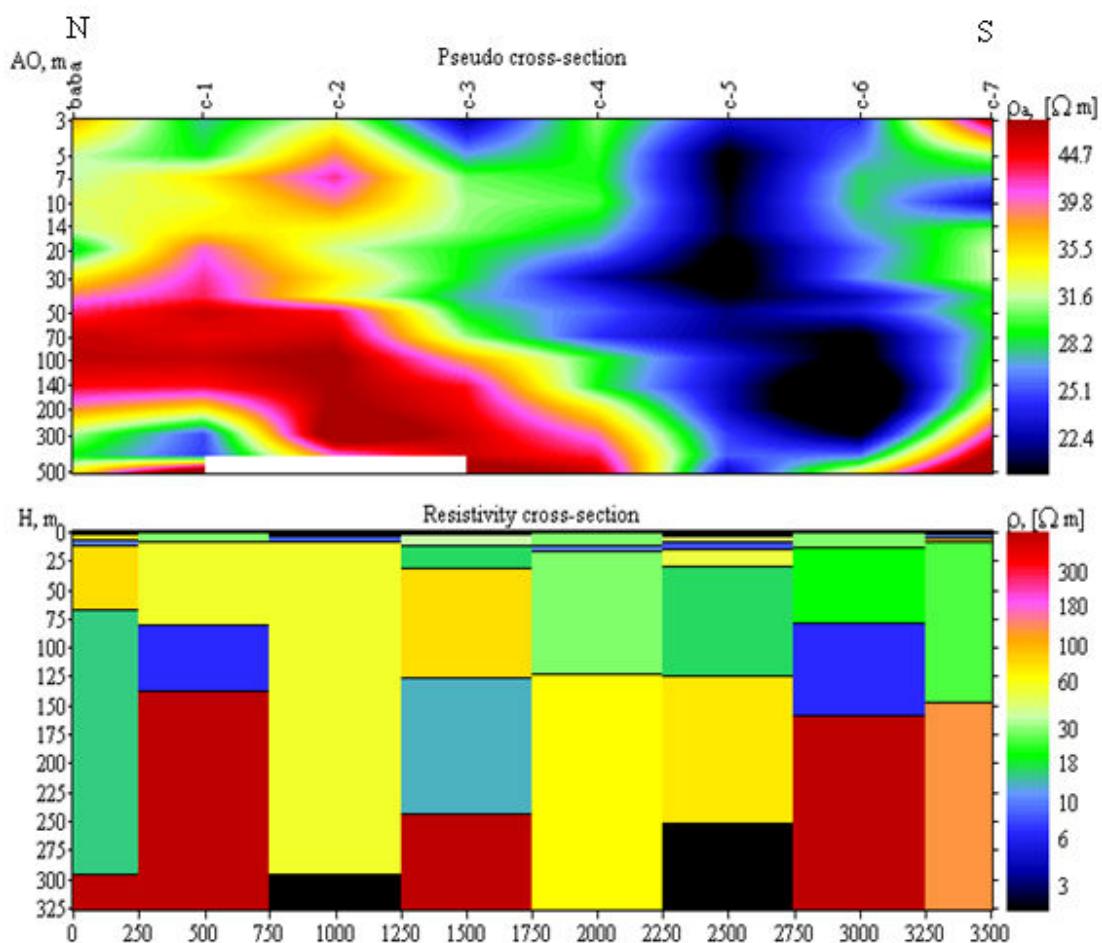


شکل ۱۲-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل B

### ۳-۳-۴- نتایج مدلسازی داده‌ها بر روی پروفیل C

همان‌طور که در شکل ۱۳-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت شمالی این خط برداشت (در محدوده سوندمازهای PRW-BABA تا C-4)، ضخامت سنگ بستر زیاد است و در نتیجه، لایه‌های عمقی موجود در زیر این سوندماز، از مقاومت ویژه بالایی برخوردار می‌باشند. در قسمت جنوبی این خط برداشت و بخصوص در زیر سوندماز C-5، ضخامت رسوبات بسیار زیاد و در نتیجه دسترسی به منابع آبی با پتانسیل مطلوب، غیر ممکن می‌باشد.

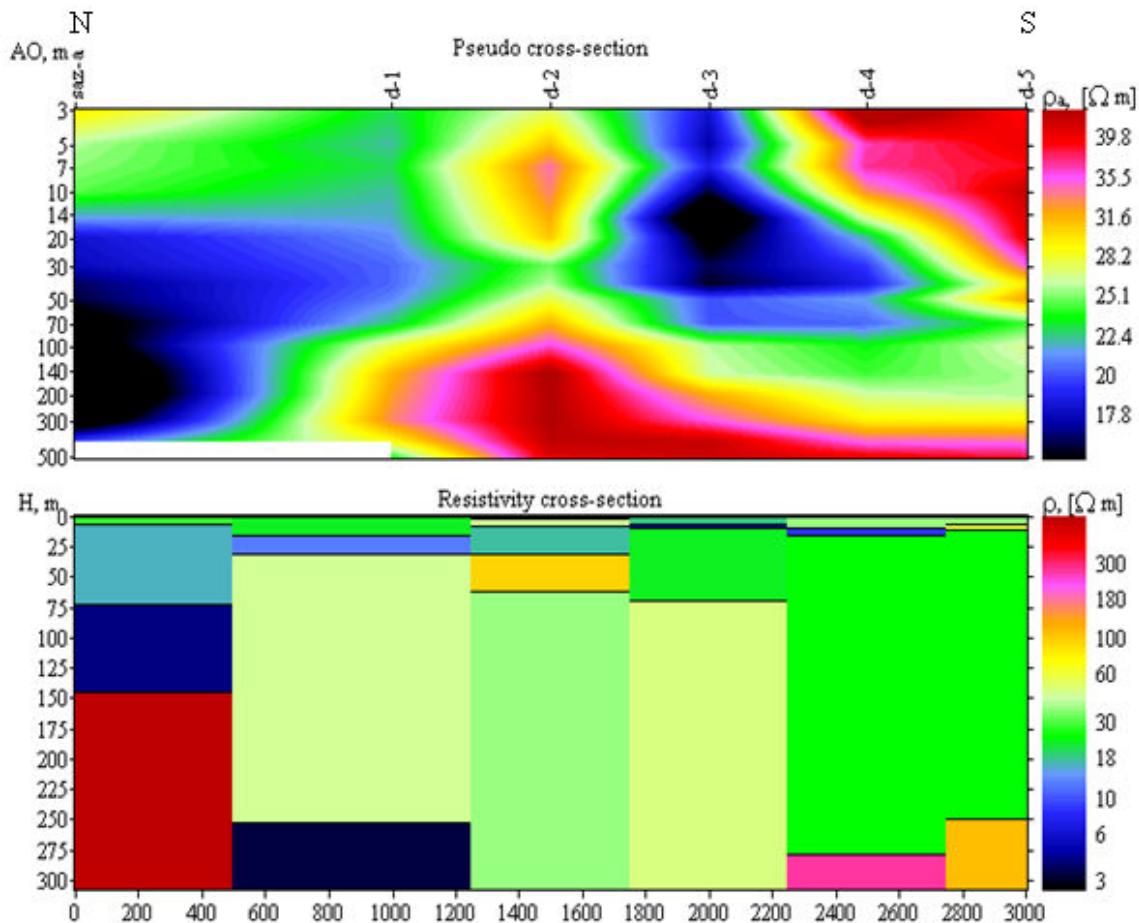
بر روی این خط برداشت، می‌توان به لایه‌های آبدار موجود در زیر سوندمازهای C-4، PRW-BABA و C-6 اشاره نمود (جداول ۱۳-۳، ۱۷-۳ و ۱۹-۳). قابل ذکر است که لایه آبدار موجود در زیر سوندماز C-4 که در عمق تقریبی ۳۲-۳۶ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۴۵-۱۳۸ متر برآورد گردیده است، بهترین پتانسیل آبی موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد.



شکل ۱۳-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل C

#### ۴-۳-۴- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل D

همان‌طور که در شکل ۱۴-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت شمالی این خط برداشت (در زیر سوندazer SAZ-A) و همچنین در زیر سوندazer D-3، ضخامت رسوبات (احتمالاً رسی) زیاد است. این امر، دسترسی به آب با کیفیت مناسب را در زیر سوندazerهای مذکور، غیر ممکن می‌سازد. در زیر سوندazerهای D-4 و D-5 به علت وجود لایه‌های سطحی مقاوم، دسترسی به لایه‌های آبدار با پتانسیل مطلوب، غیر ممکن است.



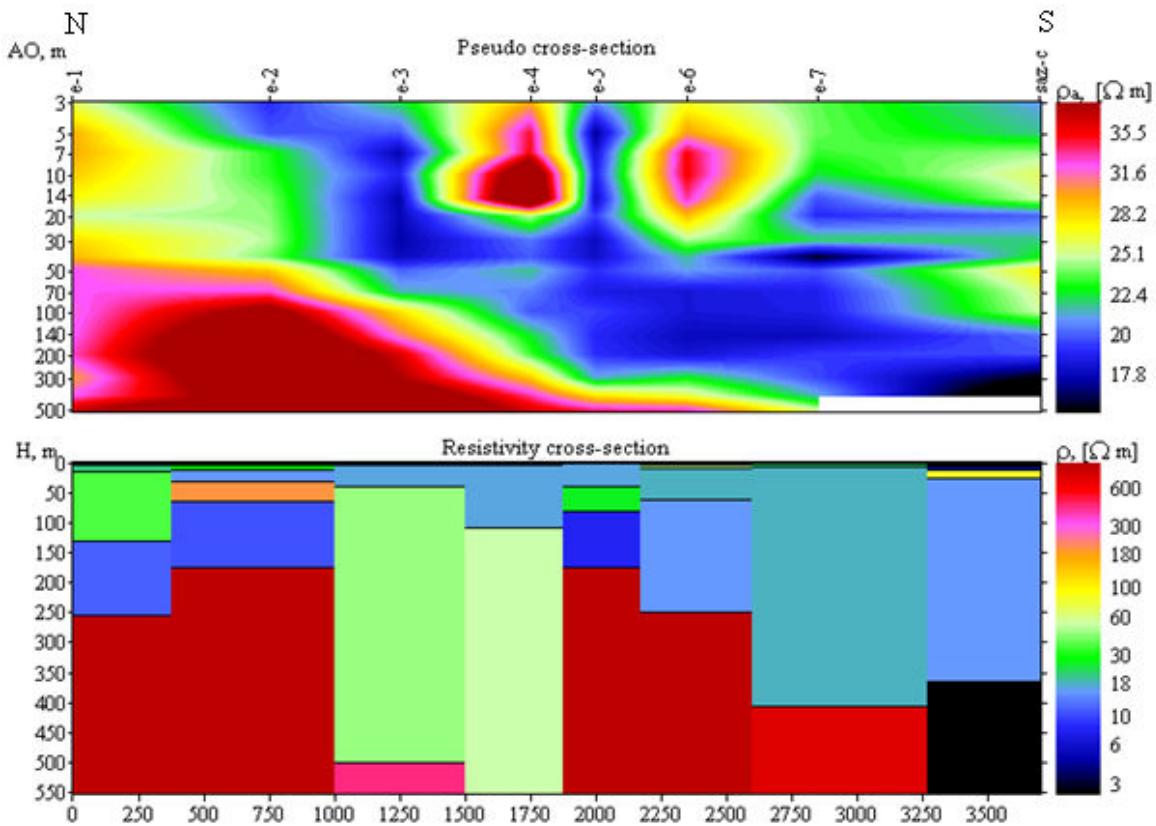
شکل ۱۴-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل D

عمق سنگ بستر در زیر سونداز D-2، به کمترین مقدار خود می‌رسد و در نتیجه، لایه آبدار موجود در زیر این سونداز، در عمق ۷-۸ متری قرار دارد. لازم به ذکر است که تنها لایه آبدار با پتانسیل بالا و کیفیت مطلوب بر روی این خط برداشت، در زیر سونداز D-1 وجود دارد. این لایه در عمق تقریبی ۴۰-۴۳ متری قرار دارد و ضخامت آن ۱۵۰-۱۸۳ متر برآورده گردیده است.

#### E-۳-۵- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل E

همان‌طور که در شکل ۱۵-۴ مشاهده می‌شود، با حرکت به سمت شمال این خط برداشت، ضخامت رسوبات افزایش می‌یابد. به علت عمق کم سنگ بستر و در نتیجه مقاومت ویژه بالای لایه‌ها در محدوده سوندازهای E-1 و E-2، دسترسی به لایه‌های آبدار در زیر این سوندازهای غیر ممکن می‌باشد.

در زیر سوندازهای E-3 تا E-5، لایه آبداری با ضخامت و عمق متغیر دیده می‌شود (جداول ۳-۲۹ تا ۳-۳۱). ضخامت زیاد رسوبات در زیر سوندازهای E-6 و E-7، دسترسی به لایه‌های آبدار با کیفیت مطلوب را در این محدوده غیر ممکن می‌سازد. اما در زیر سونداز SAZ-C، وجود لایه آبداری با ضخامت ۴۲-۴۷ که در عمق تقریبی ۲۳-۲۹ متری قرار دارد، قابل توجه می‌باشد.



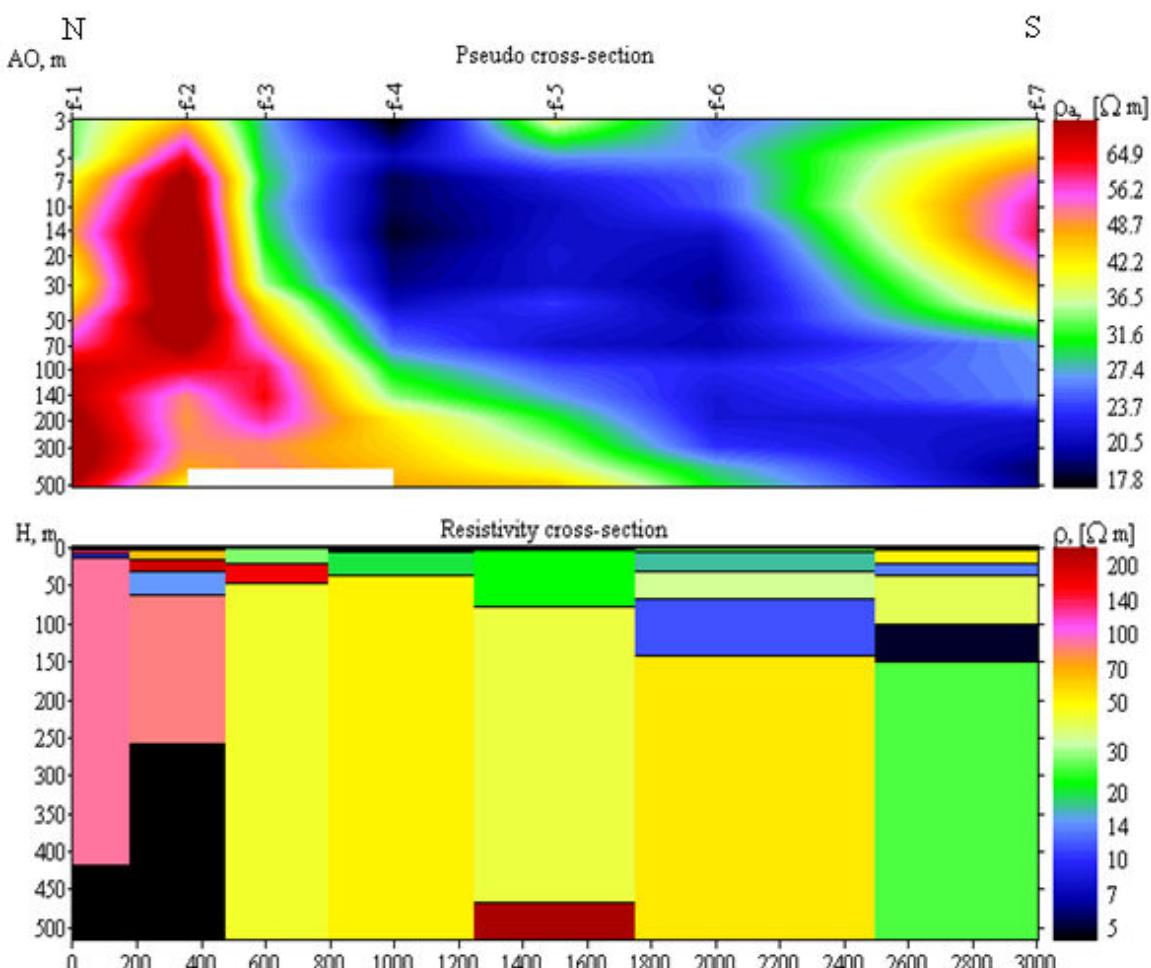
شکل ۱۵-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل E

#### ۳-۶-۴- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل F

همان طور که در شکل ۱۶-۴ مشاهده می شود، عمق سنگ بستر در زیر سوندazهای F-1 و F-2 به کمترین مقدار خود می رسد. این امر، دسترسی به لایه آبدار با پتانسیل مطلوب را در زیر سونداز F-2 غیر ممکن می سازد. اما در زیر سونداز F-1، وجود لایه آبداری با ضخامت ۱۵-۲۰ که در عمق تقریبی ۱۱-۱۳ متری قرار دارد، جالب توجه می باشد.

با حرکت به سمت جنوب این خط برداشت (در محدوده سوندazهای F-3 تا F-7)، ضخامت رسوبات افزایش می یابد و در زیر سونداز F-6، به بیشترین مقدار خود می رسد. در زیر سوندazهای F-3 و F-4، لایه

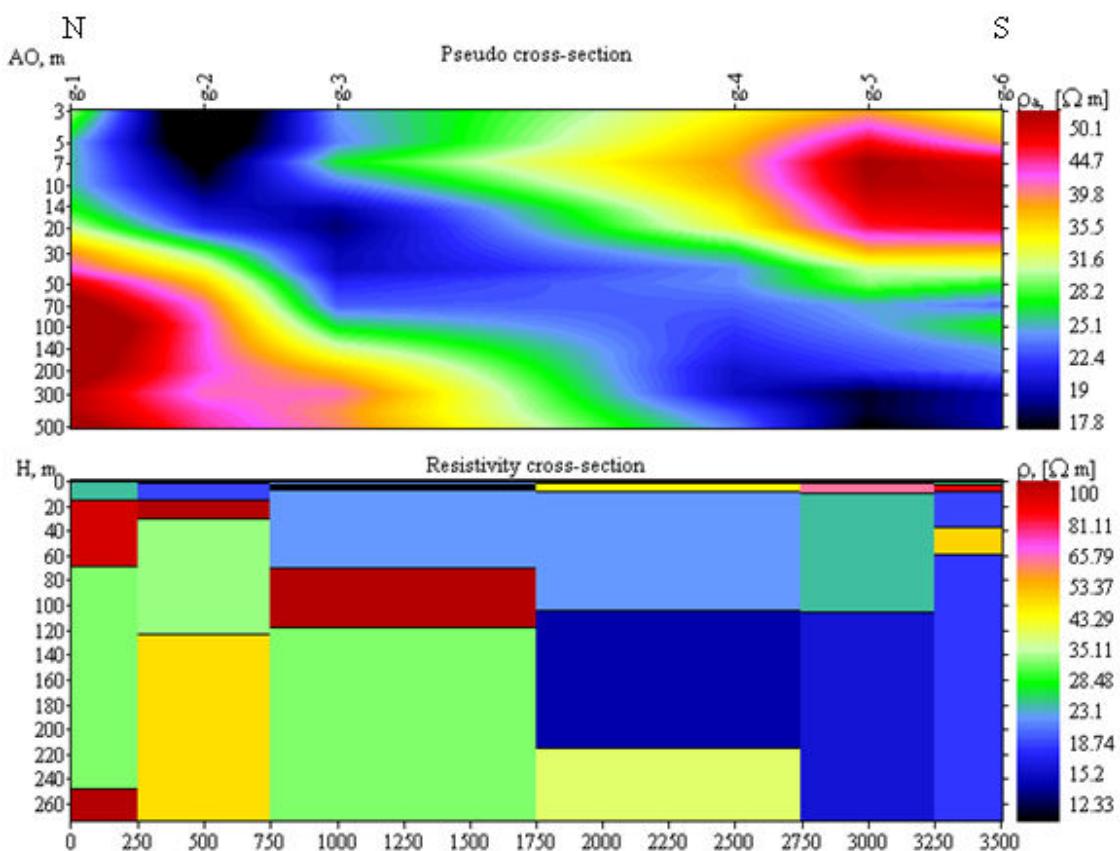
آبداری در عمق تقریبی ۱۵-۲۰ متری وجود دارد. ضخامت این لایه در زیر سونداز F-3 حدود ۴۵-۵۲ متر و در زیر سونداز F-4 حدود ۲۵ متر برآورد گردیده است. به علت بالا بودن ضخامت رسوبات در محدوده سوندازهای ۵ تا F-7، دسترسی به لایه‌های آبدار با کیفیت مطلوب در زیر این سوندازها غیر ممکن می‌باشد.



شکل ۱۶-۴ - شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل F

### ۷-۳-۴- نتایج مدل سازی داده ها بر روی پروفیل G

همان طور که در شکل ۱۷-۴ مشاهده می شود، عمق سنگ بستر در زیر سوندazer های G-1 و G-2، به کمترین مقدار خود می رسد. به این ترتیب، دسترسی به لایه آبدار در زیر سونداز G-2 غیر ممکن می باشد. با این حال، وجود لایه آبداری در زیر سونداز G-1، که در عمق تقریبی ۱۶-۲۱ متری قرار دارد و ضخامت متوسط آن ۶۶ متر است، جالب توجه می باشد. بالا بودن ضخامت رسوبات در محدوده سونداز G-3، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب را در زیر این سونداز، غیر ممکن می سازد.

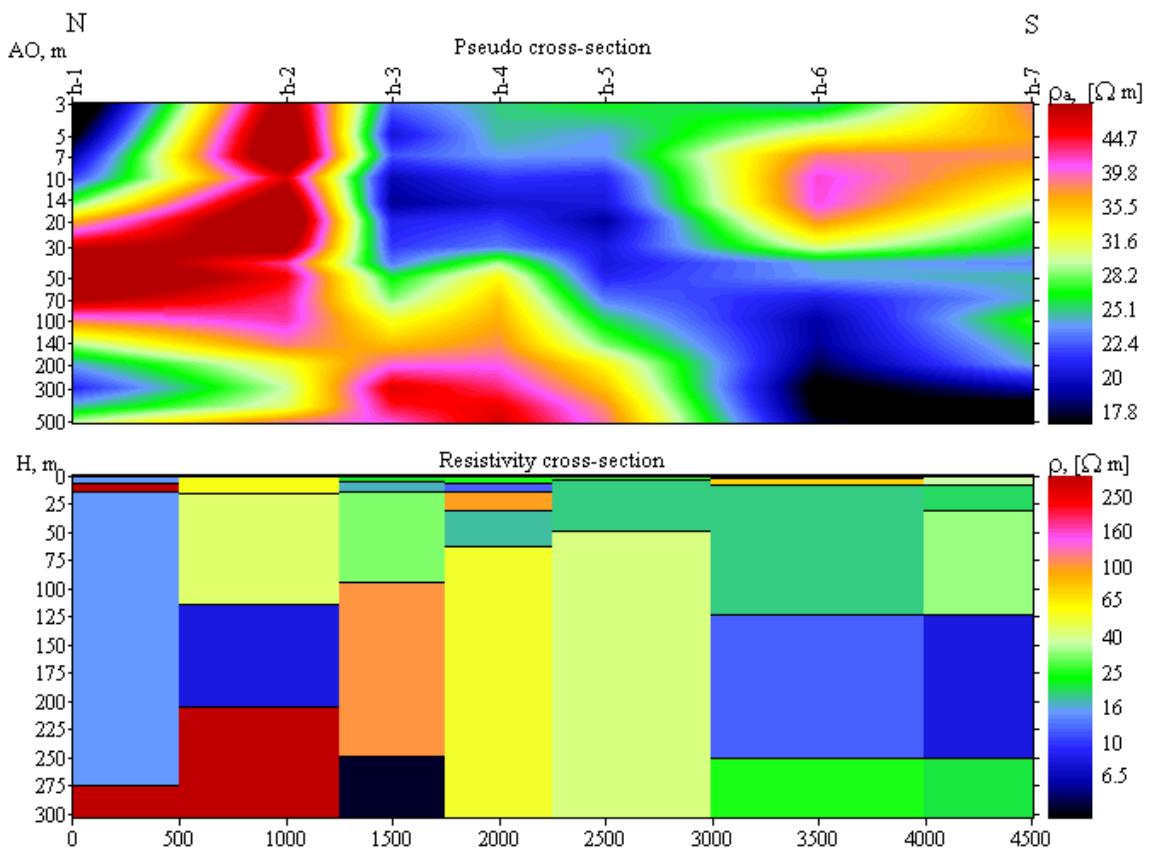


شکل ۱۷-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل G

در زیر سونداز G-4، لایه آبداری با ضخامت ۹-۱۴ متر، در عمق تقریبی ۶-۸ متری وجود دارد. وجود لایه‌های سطحی مقاوم و لایه‌های عمقی هادی از جنس رسوبات احتمالاً رسی در زیر سونداز G-5، دسترسی به منابع آبی با کیفیت مطلوب را در محدوده این سونداز، غیر ممکن می‌سازد. اما در زیر سونداز G-6، وجود لایه آبداری که در عمق تقریبی ۱۶-۱۹ متری قرار دارد و ضخامت آن ۲۲-۲۹ متر برآورد گردیده است، قابل به ذکر می‌باشد.

#### ۴-۳-۸- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل H

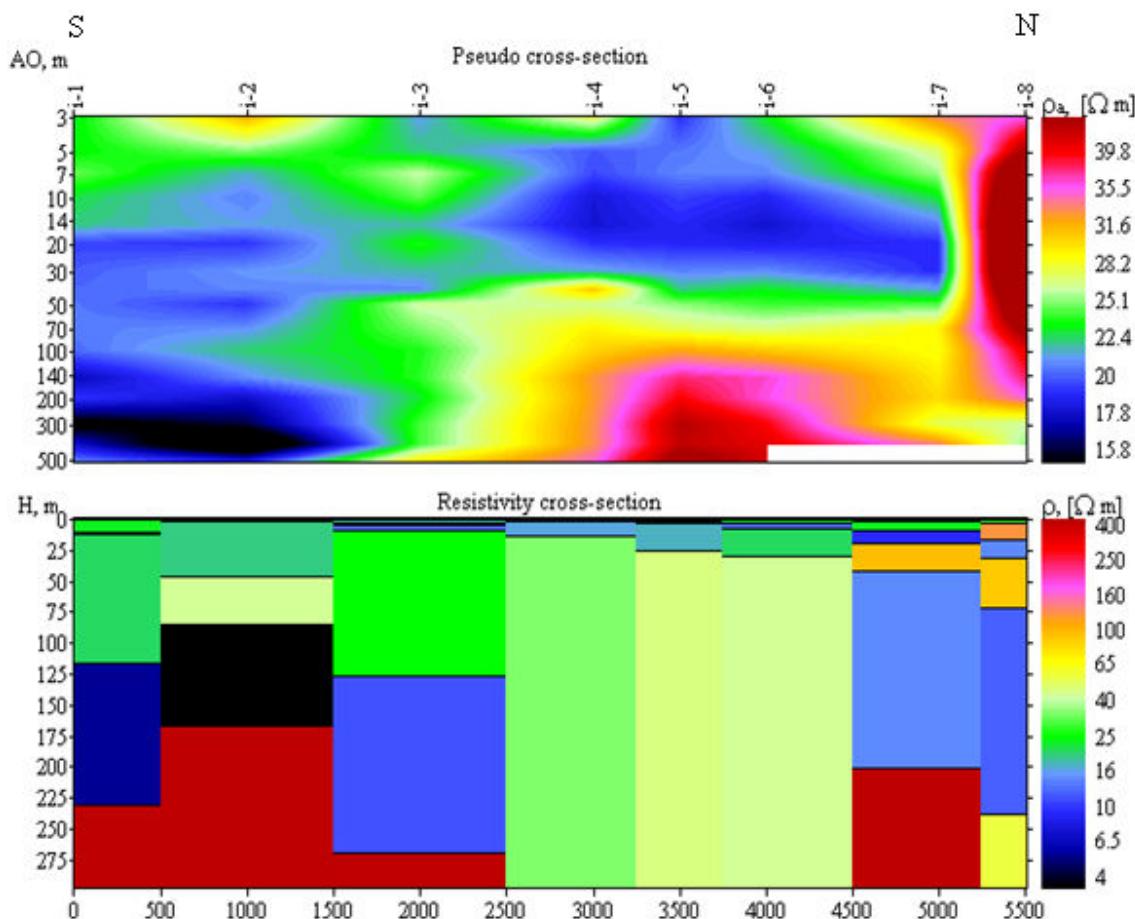
همان‌طور که در شکل ۱۸-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت شمال این خط برداشت و در زیر سوندازهای H-1 و H-2، عمق سنگ بستر بسیار کم می‌باشد. با حرکت به سمت جنوب این خط برداشت، ضخامت رسوبات افزایش می‌یابد. به طور کلی بر روی این خط برداشت، لایه آبداری که عمق و ضخامت آن در زیر هر سونداز متفاوت است (جدول‌های ۳-۴۸ تا ۳-۵۴)، مشاهده می‌شود. قابل به ذکر است که در زیر سوندازهای H-1 و H-7، پتانسیل آبی قابل توجهی (از نظر کمی و کیفی) یافت نمی‌شود.



شکل ۴-۱۸-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل H

### ۹-۳-۴- نتایج مدلسازی داده‌ها بر روی پروفیل I

همان‌طور که در شکل ۱۹-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت‌های جنوبی این خط برداشت (در حد فاصل سوندazهای I-1 تا I-4)، به علت ضخامت زیاد رسوبات احتمالاً رسی، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود. البته سوندaz I-3 در این بین مستثنی می‌باشد. در زیر این سوندaz، لایه آبداری با ضخامت ۲۴-۲۸ متر، در عمق تقریبی ۳۴-۴۲ متری وجود دارد.



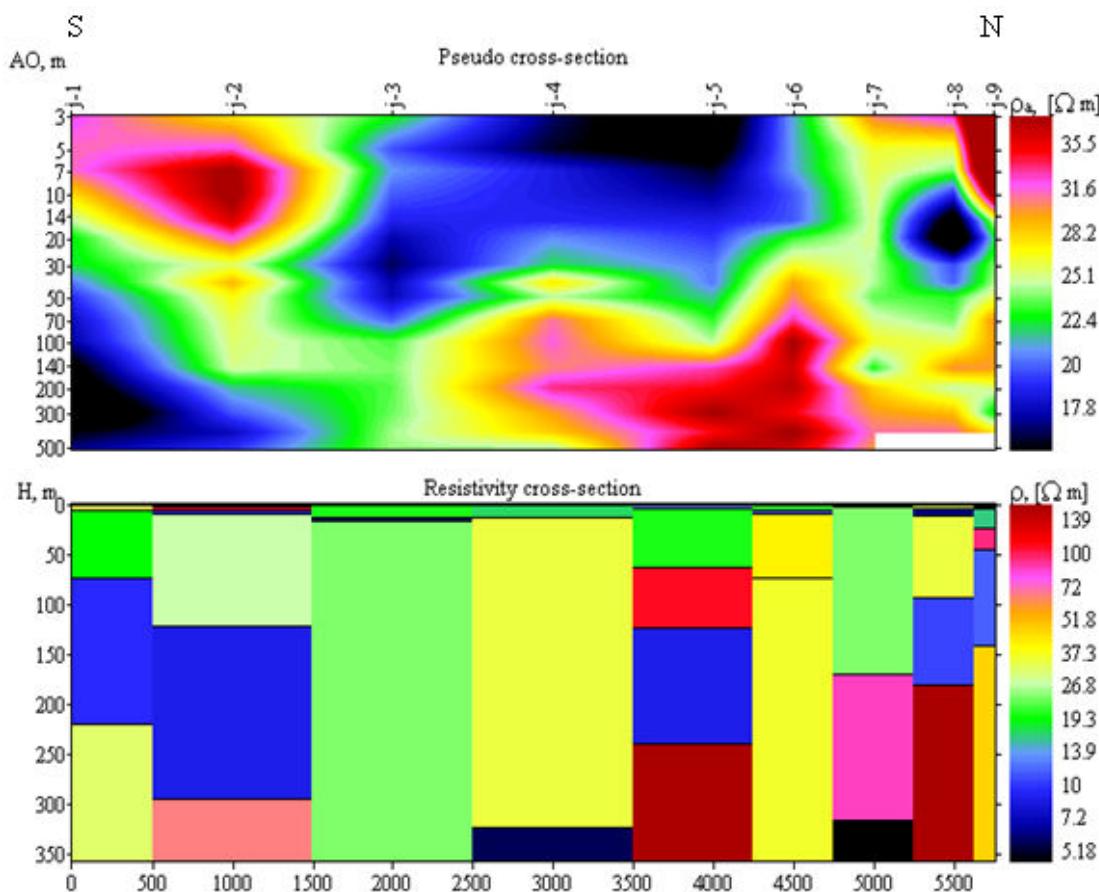
شکل ۱۹-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل I

در قسمت‌های شمالی این خط برداشت (در حد فاصل سوندazerهای I-5 تا I-7)، لایه آبداری که عمق و ضخامت آن در زیر هر سونداز متفاوت است (جدول‌های ۳-۵۹ تا ۳-۶۱)، مشاهده می‌شود. در زیر سونداز I-8 که شمالی‌ترین سونداز موجود بر روی این خط برداشت می‌باشد، با توجه به وجود لایه‌های سطحی بسیار مقاوم، امکان دسترسی به لایه‌های آبدار وجود ندارد.

### ۱۰-۳-۴- نتایج مدل‌سازی داده‌ها بر روی پروفیل J

همان‌طور که در شکل ۲۰-۴ مشاهده می‌شود، در قسمت جنوبی این خط برداشت (در زیر سوندazهای J-1 و J-2)، پتانسیل آبی مطلوبی مشاهده نمی‌شود. در این قسمت، وجود لایه آبداری در زیر سوندaz J-3، که مشخصات آن در جدول ۳-۶۵ آورده شده است، قابل توجه می‌باشد.

با حرکت به سمت شمال این خط برداشت (در حد فاصل سوندazهای J-5 تا J-7)، لایه آبداری که عمق و ضخامت آن در زیر هر سوندaz متفاوت است (جدول‌های ۳-۶۷ تا ۳-۶۹)، مشاهده می‌شود.



شکل ۲۰-۴- شبهمقطع و مقطع مقاومت ویژه ظاهری در طول پروفیل J

#### ۴-۴- نتیجه‌گیری از تفسیر دوبعدی داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از نرم‌افزار Ipi2win

با توجه به نتایج مدل‌سازی دوبعدی بر روی پروفیل‌های A تا J با استفاده از نرم‌افزار Ipi2win، مشخص می‌شود که در قسمت‌های شمالی این خطوط برداشت (به جز خط برداشت D)، مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های زمین بالاتر است. علت این امر، برآمدگی سنگ کف در این محدوده و نزدیکی به ارتفاعات واقع در شمال، شرق و شمال شرق منطقه مورد نظر می‌باشد.

با حرکت به سمت جنوب خطوط برداشت مذکور، به علت افزایش ضخامت رسوبات رسی و کاهش ابعاد ذرات آن‌ها و وجود آب‌های سطحی، مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های زمین کاهش می‌یابد.

#### ۴-۵- نتایج حاصل از تفسیر دوبعدی داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی با استفاده از نرم‌افزار Res2dinv

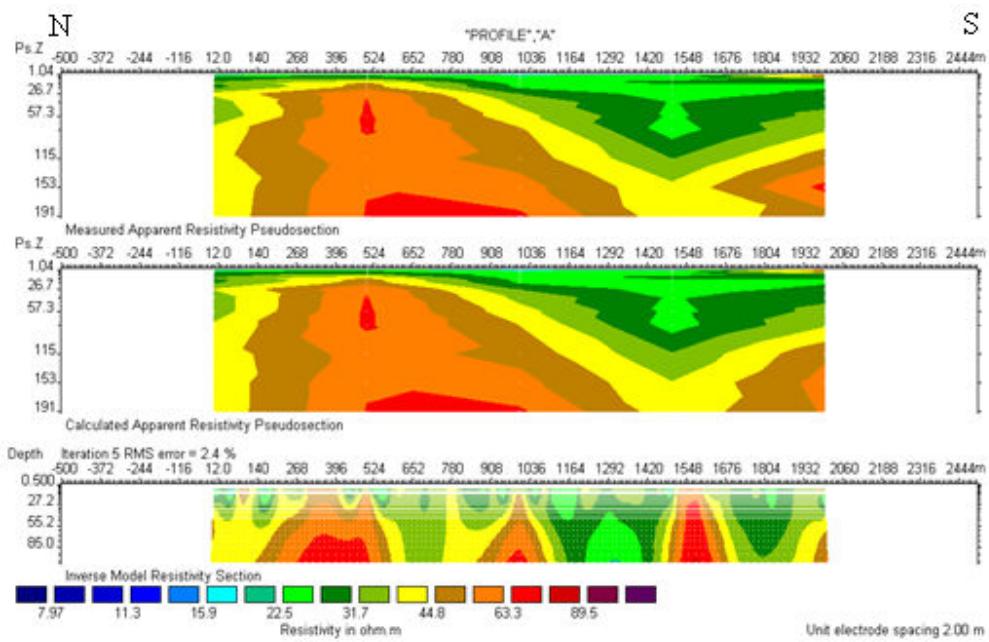
نرم‌افزاری است که به صورت اتوماتیک، یک مدل مقاومت ویژه دوبعدی برای زیر سطح زمین، با استفاده از داده‌های الکتریکی صحرایی ایجاد می‌نماید. این نرم‌افزار، برای مدل‌سازی معکوس داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی، از روش بهینه‌سازی کمترین مربعات<sup>۱</sup> غیرخطی استفاده می‌نماید. از این برنامه برای مدل‌سازی داده‌های حاصل از برداشت به روش‌های ونر، قطبی-قطبی، دوقطبی، ونر-شولمبرژه و دوقطبی-دوقطبی استفاده می‌شود [۲۴].

<sup>۱</sup> Least Square

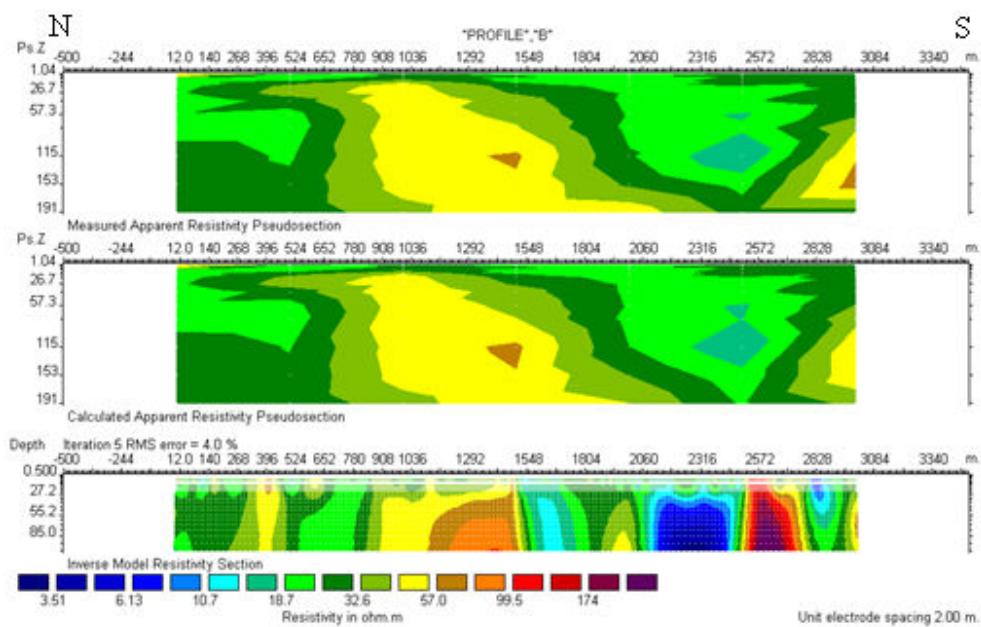
همان طور که مشخص است، مقاطع دوبعدی به دست آمده توسط نرم افزار Res2dinv (همانند مقاطع تهیه شده توسط نرم افزار Ipi2win)، مقادیر بالای مقاومت ویژه الکتریکی لایه های زمین را در شمال و کاهش این مقادیر را با حرکت به سمت جنوب منطقه مطالعاتی تأیید می کنند.

از مقایسه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری به دست آمده از این نرم افزار با مقاطع به دست آمده توسط نرم افزار Ipi2win، مشاهده می شود که روند کلی تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی در این دو سری مقاطع، مشابه می باشد. اما نتایج بهتر نرم افزار Ipi2win، باعث می شود تا از تفسیر کمی مقاطع دوبعدی به دست آمده توسط نرم افزار Res2dinv خودداری کنیم.

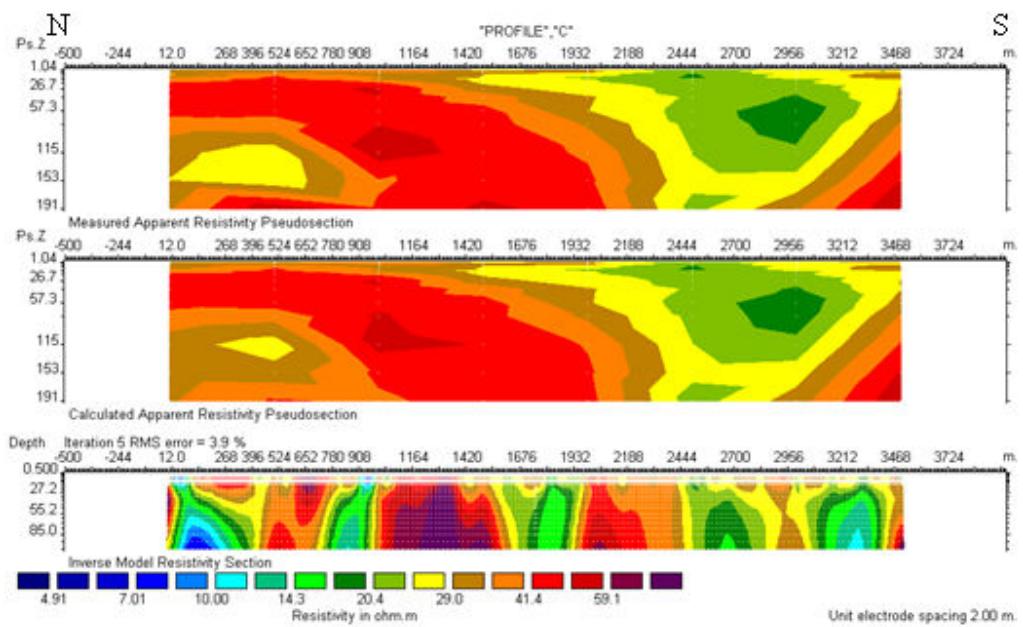
نتایج نهایی حاصل از مدل سازی دوبعدی داده های مقاومت ویژه الکتریکی، با استفاده از این نرم افزار و با ۵ مرحله تکرار، برای خطوط برداشت A تا J در شکل های ۲۱-۴ تا ۳۰-۴ نشان داده شده است. همان طور که برای هر خط برداشت مشاهده می شود، مراحل متوالی مدل سازی بر روی داده های مقاومت ویژه الکتریکی توسط این نرم افزار، باعث کاهش قابل ملاحظه ای در میزان RMSerror می شود.



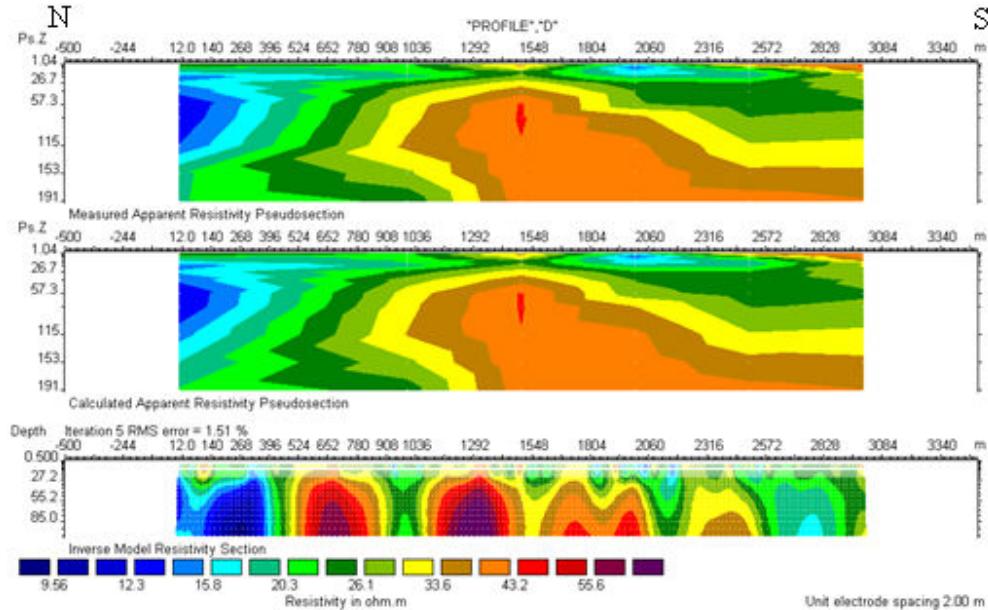
شکل ۲۱-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دو بعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل A



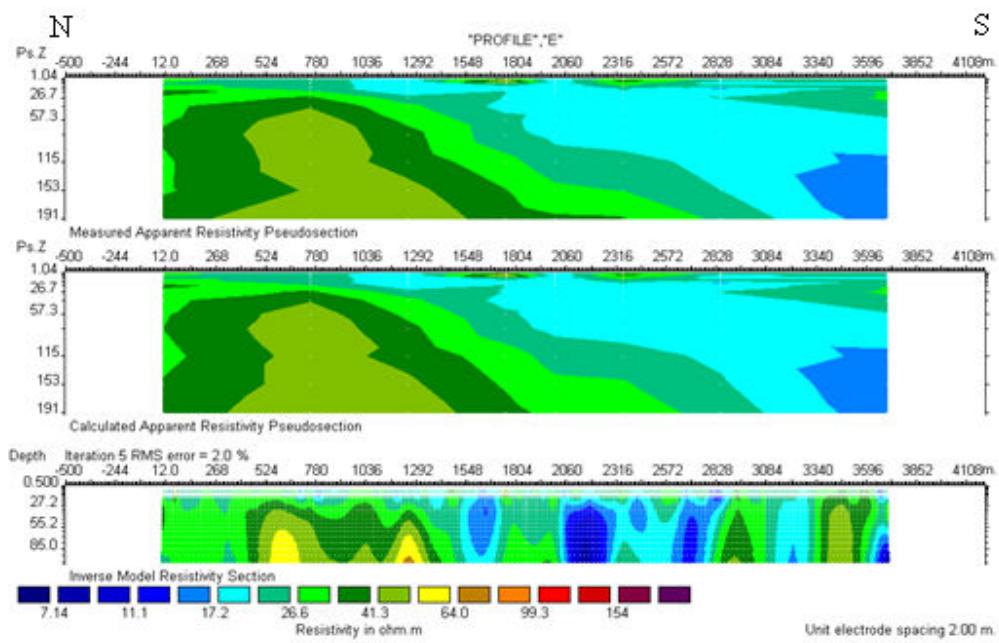
شکل ۲۲-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دو بعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل B



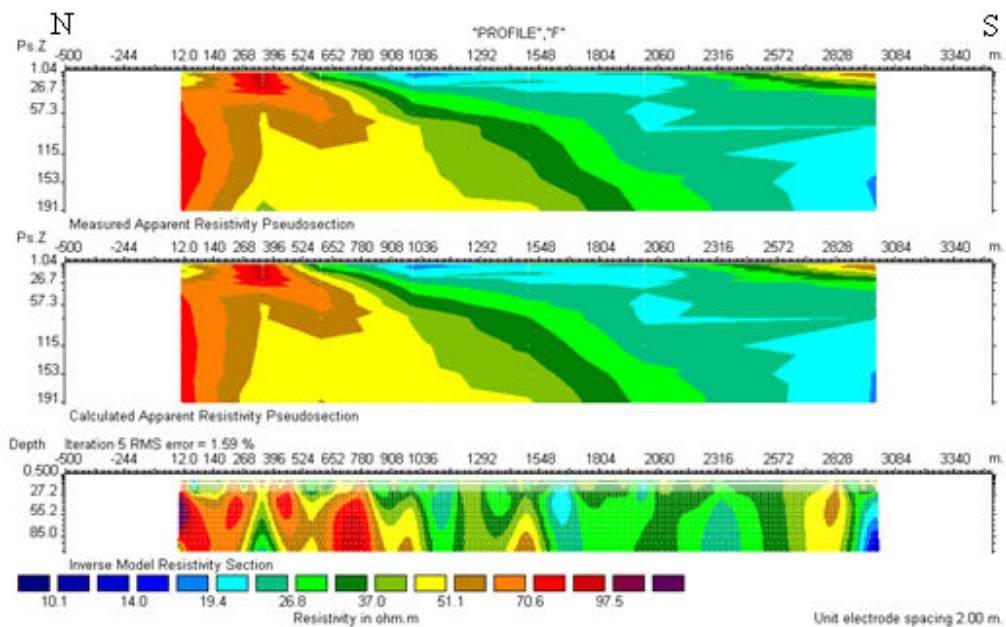
شکل ۲۳-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل C



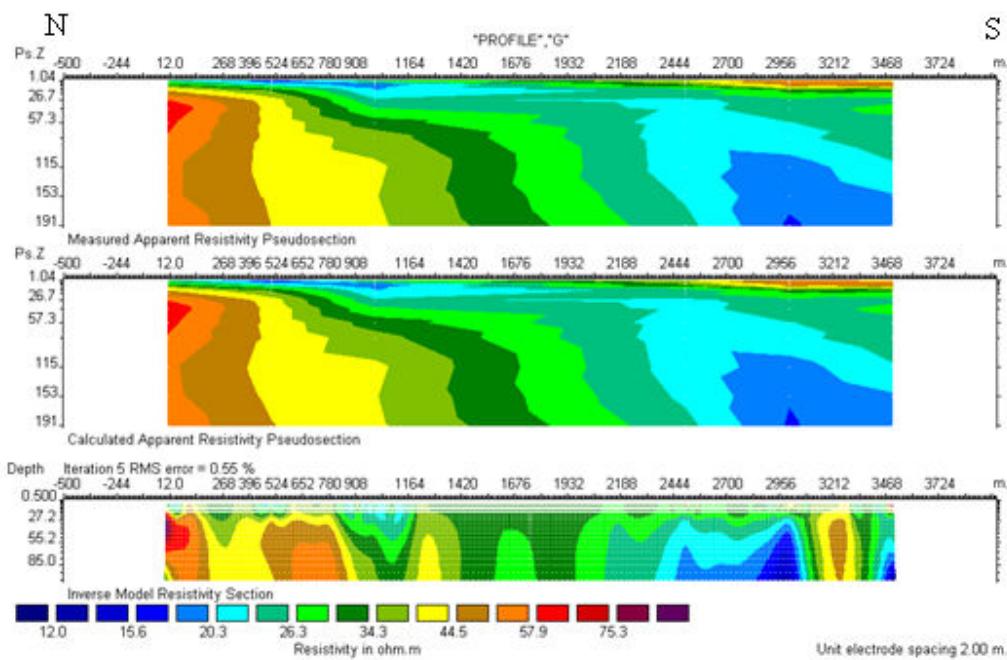
شکل ۲۴-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل D



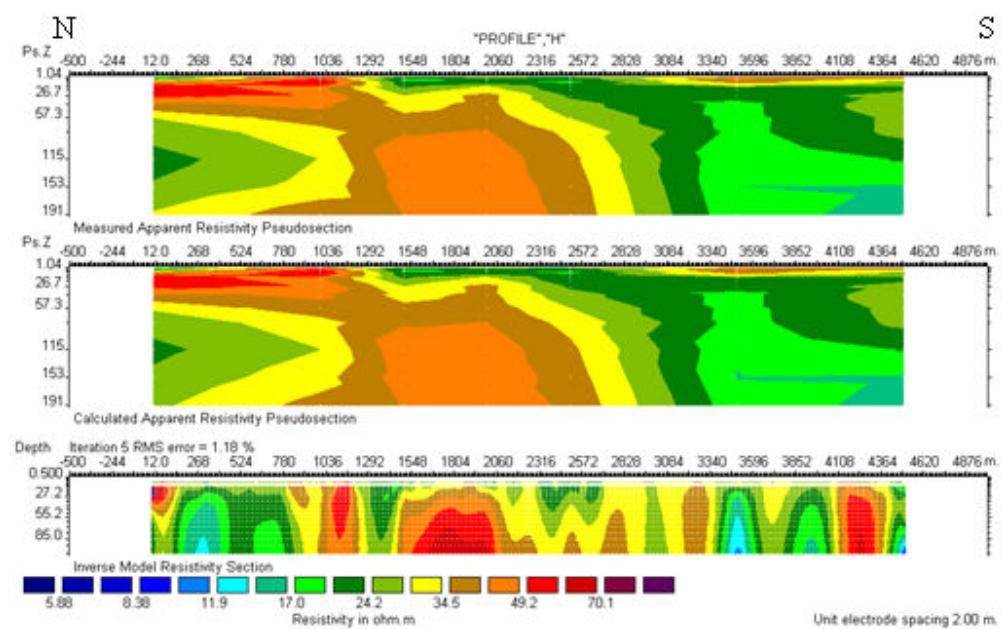
شکل ۲۵-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل E



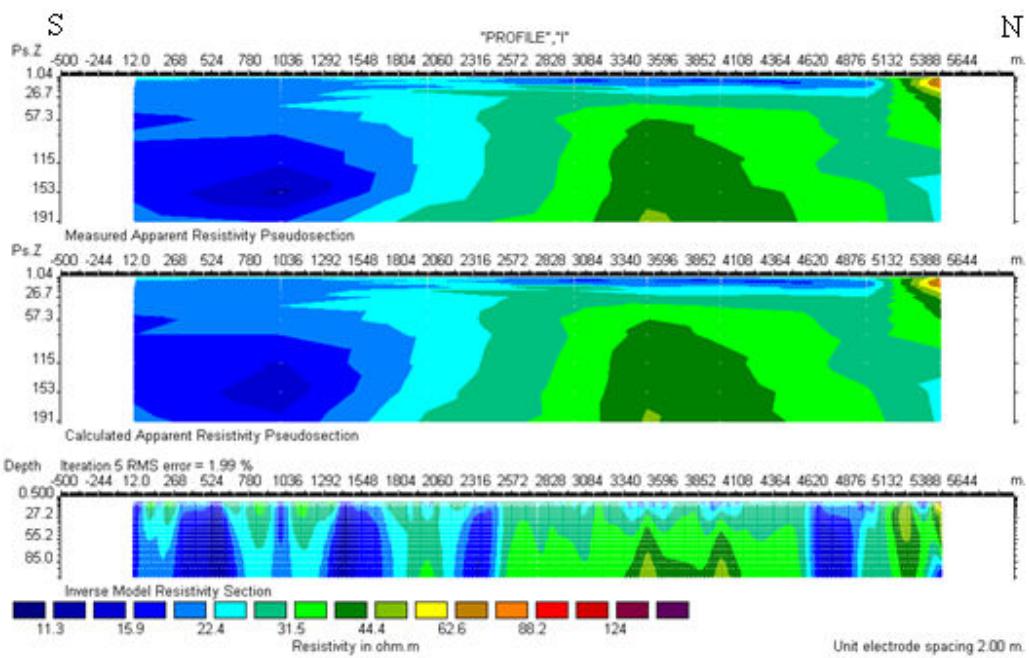
شکل ۲۶-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل F



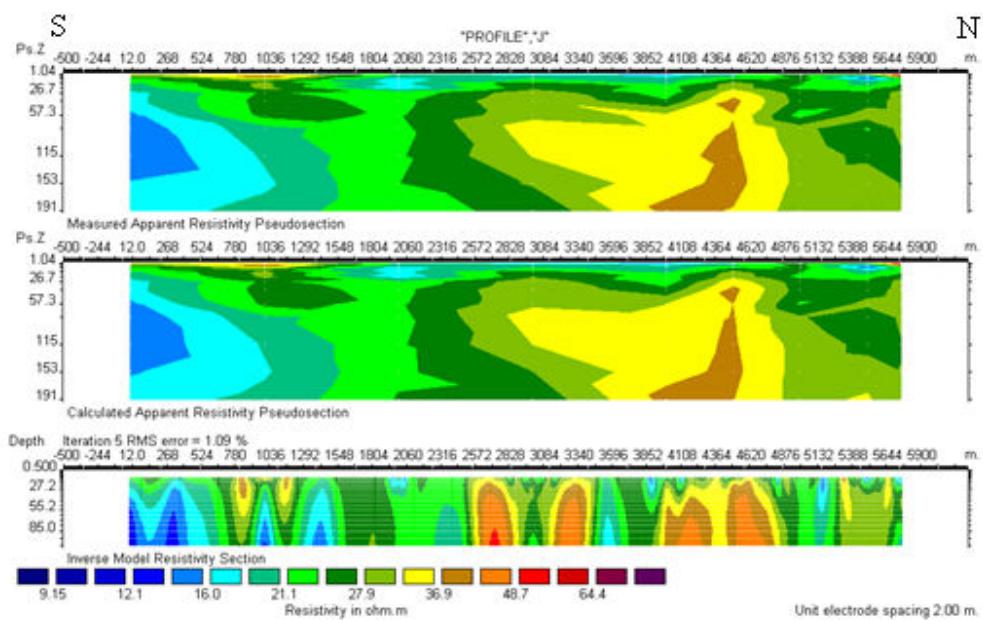
شکل ۲۷-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دو بعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل G



شکل ۲۸-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دو بعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل H



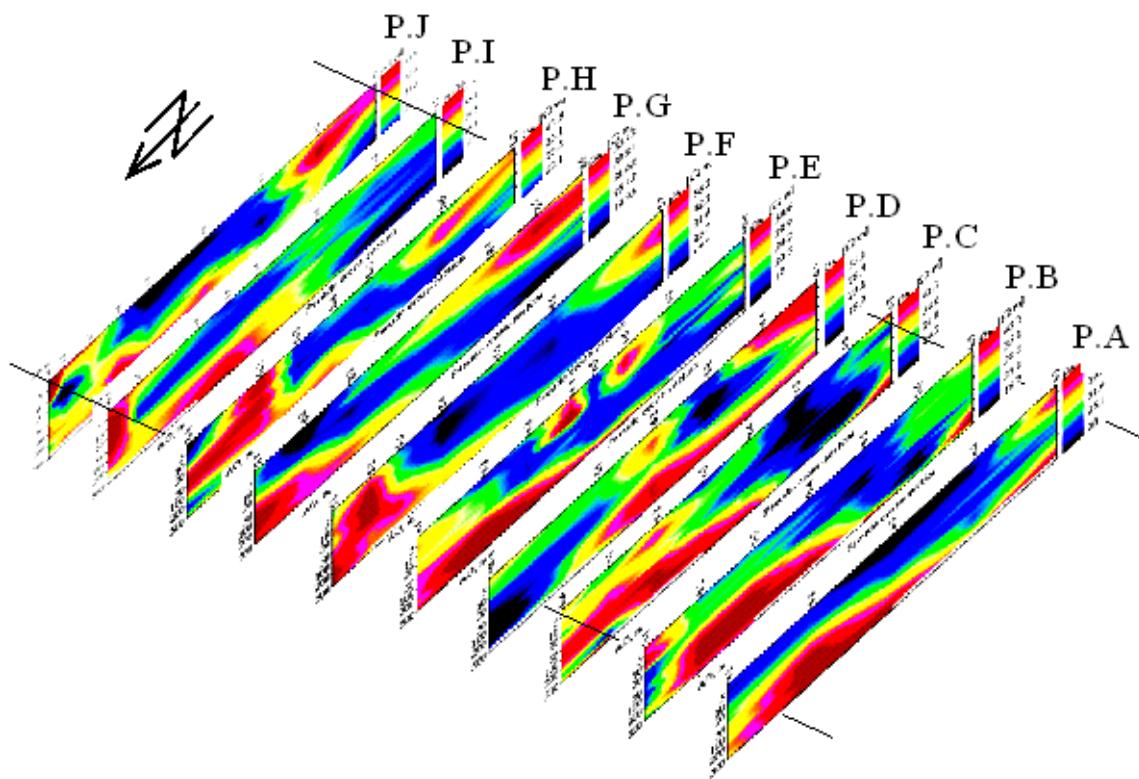
شکل ۲۹-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل I



شکل ۳۰-۴- شبه مقاطع مقاومت ویژه ظاهری و مدل دوبعدی مقاومت ویژه حاصل از مدل سازی معکوس داده های مقاومت ویژه ظاهری برای پروفیل J

#### ۴-۶- تفسیر کیفی سه بعدی داده‌های صحرایی

در این قسمت، مقاطع دوبعدی به دست آمده توسط نرم‌افزار Ipi2win در کنار هم قرار داده شده‌اند تا یک تصویر سه‌بعدی از تغییرات مقاومت ویژه الکتریکی در منطقه مورد نظر به دست آید (شکل ۳۱-۴). با توجه به این شکل، مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی در شمال منطقه مورد نظر بیشتر است. علت این امر (همان‌طور که در تفسیر دوبعدی این مقاطع نیز ذکر شد)، برآمدگی سنگ کف و نزدیکی به ارتفاعات واقع در شرق، شمال و شمال شرق منطقه می‌باشد. اما با حرکت به سمت جنوب منطقه (بخصوص در قسمت‌های میانی مقطع سه‌بعدی)، به علت افزایش ضخامت رسوبات رسی و کاهش ابعاد آن‌ها، مقادیر مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های زمین کاهش می‌یابد.



شکل ۳۱-۴- مقطع سه‌بعدی تهیه شده از منطقه مطالعاتی با استفاده از ترکیب نتایج مدل‌سازی دوبعدی انجام شده بر روی تمام خطوط برداشت

## فصل پنجم

تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی  
و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب

## ۱-۵- مقدمه

برای به دست آوردن رابطه همبستگی<sup>۱</sup> بین داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی (به دست آمده از سوندازهای الکتریکی) و پارامترهای هیدرولوژیکی (به دست آمده از چاههای آب)، تلاش‌های زیادی صورت گرفته است که به چند نمونه از آن‌ها اشاره می‌شود:

وینسنز<sup>۲</sup> در سال ۱۹۶۸ یک رابطه همبستگی مثبت را بین مقاومت ویژه سطحی اندازه‌گیری شده و میزان آبدهی چاه به دست آورد. ورتینگتون<sup>۳</sup> در سال ۱۹۷۵ یک رابطه همبستگی معکوس را بین فاکتور سازندی تصحیح شده و نفوذپذیری بین‌دانه‌ای یک آبخوان محاسبه نمود. آنگماخ<sup>۴</sup> در سال ۱۹۶۹ بین ضرایب گذردهی به دست آمده از ۶ مکان اجرای تست پمپاژ در آبخوان راین<sup>۵</sup> و مقاومت عرضی به دست آمده از آن‌ها همبستگی ایجاد کرد. کرافت<sup>۶</sup> در سال ۱۹۷۱ از داده‌های به دست آمده توسط جونز و بوفورد<sup>۷</sup> برای ایجاد رابطه همبستگی بین ضریب نفوذپذیری و فاکتور سازندی آبخوان استفاده کرد. او این رابطه را برای تخمین ضریب گذردهی آبخوان با استفاده از اندازه‌گیری‌های مقاومت ویژه الکتریکی صورت گرفته در چاههای حفاری به کار برد [۹].

اسکاراسیا<sup>۸</sup> در سال ۱۹۷۶ از داده‌های سوندازهای مقاومت ویژه الکتریکی، برای تخمین ضریب گذردهی در یکی از آبخوان‌های کشور ایتالیا استفاده کرد. کوسینسکی و کلی<sup>۹</sup> در سال ۱۹۸۱ بین

<sup>1</sup> Correlation

<sup>2</sup> Vincenz

<sup>3</sup> Worthington

<sup>4</sup> Ungemach et al

<sup>5</sup> Rhine

<sup>6</sup> Croft

<sup>7</sup> Jones and Bufford

<sup>8</sup> Scarascia

<sup>9</sup> Kosinski and Kelly

داده‌های مقاومت ویژه لایه‌های اشباع از آب و مقادیر هدایت هیدرولیکی به دست آمده از داده‌های تست پمپاژ در جنوب جزیره رد<sup>۱</sup> همبستگی ایجاد کردند. مازاک و لندا<sup>۲</sup> در سال ۱۹۷۹ داده‌هایی از کشور چکسلواکی سابق را مورد تجزیه و تحلیل قرار دادند و نتیجه گرفتند که به دست آوردن رابطه‌ای بین ضریب گذرهای آبخوان و مقاومت عرضی و هدایت طولی آن، به دو صورت همبستگی مستقیم و معکوس، ممکن می‌باشد [۹].

در ایران نیز برای به دست آوردن رابطه همبستگی بین داده‌های سوندazer الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی، تلاش‌های زیادی صورت گرفته است که به عنوان مثال می‌توان به مقاله آقایان نخعی و لشکری‌پور اشاره کرد. ایشان در این مقاله، با استفاده از داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی و روابط تجربی، میزان تخلخل و آبدهی ویژه را در آبخوان دشت شورو تخمین زده‌اند. در این تحقیق، تعداد ۲۰۷ سوندazer الکتریکی قائم با آرایش الکترودی شولمبرژه در دشت شورو (واقع در ۸۰ کیلومتری جنوب غرب زاهدان) برداشت گردیده و پس از تصحیح، داده‌های صحرایی به کمک نرمافزارهای مختلف و با در نظر گرفتن اطلاعات لاغ چاههای گمانه موجود در منطقه، پردازش و تفسیر شده و مقاومت ویژه حقیقی و ضخامت لایه‌های زیرسطحی مختلف مشخص و محدوده آبخوان در دشت تعیین گردیده است. در این تحقیق، مقاطع ژئوالکتریک و نقشه‌های هم‌عمق و هم‌ مقاومت لایه آبدار و سنگ کف ترسیم و با توجه به نقشه هم‌تراز آب زیرزمینی، جهت حرکت آب و نیز ورودی‌ها و خروجی‌های دشت تعیین گردیده است [۸].

در این پایان‌نامه نیز سعی بر آن است که بین نتایج تفسیر یک‌بعدی داده‌های سوندazerهای الکتریکی اجرا شده در مجاورت ۳ چاه آب موجود در منطقه مورد مطالعه و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها (از قبیل TDS و EC) رابطه‌ای ایجاد شود. برای ایجاد رابطه مذکور، همان‌طور که قبلًا نیز

<sup>1</sup> Rhode Island

<sup>2</sup> Mazáč and landa

ذکر شد، از روش آماری رگرسیون استفاده می‌شود. بنابراین لازم است ابتدا در مورد این روش توضیحات مختصری ارائه گردد.

## ۲-۵- روش آماری رگرسیون

روش رگرسیون یک روش تجزیه و تحلیل آماری برای تعیین رابطه همبستگی بین دو متغیر می‌باشد.

معادله خط رگرسیون به صورت زیر می‌باشد:

$$Y = a + bX \quad (1-5)$$

در این رابطه  $b$  شیب خط رگرسیون و  $a$  عرض از مبدأ حاصل از برخورد خط رگرسیون با محور  $Y$  می‌باشد. این دو پارامتر توسط روابط زیر تعیین می‌شوند:

$$b = (\sum XY - (\sum X)(\sum Y)) / (\sum X^2 - (\sum X)^2) \quad (2-5)$$

$$a = (\sum Y - b(\sum X)) / N \quad (3-5)$$

در این روابط  $X$  و  $Y$  دو متغیر،  $N$  تعداد متغیرها یا المان‌ها،  $\sum XY$  مجموع حاصل ضرب دو متغیر،  $\sum X$  جمع مقادیر متغیر اول،  $\sum Y$  جمع مقادیر متغیر دوم و  $\sum X^2$  جمع مربعات مقادیر متغیر اول می‌باشند.

مقدار ضریب همبستگی<sup>۱</sup> بین دو متغیر  $X$  و  $Y$  از طریق رابطه زیر به دست می‌آید:

$$r = \frac{\sum (x - \bar{x})(y - \bar{y})}{\sqrt{\sum (x - \bar{x})^2(y - \bar{y})^2}} \quad (4-5)$$

---

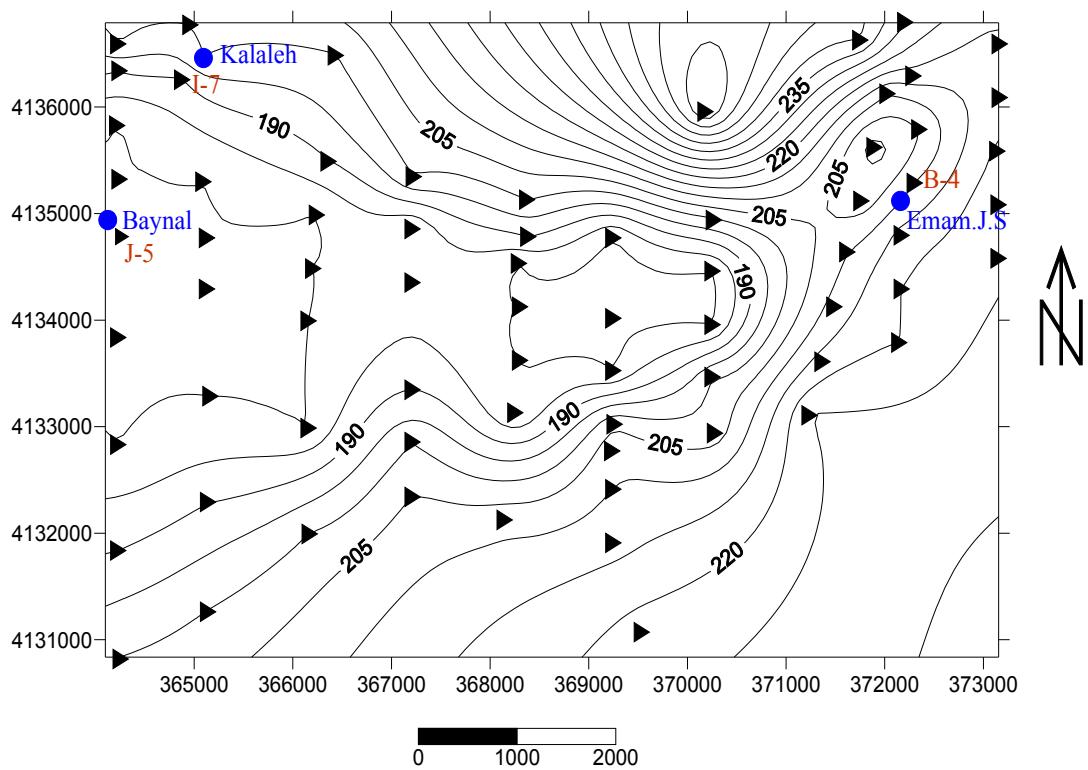
<sup>1</sup> Correlation Coefficient

هر چه مقدار این ضریب بیشتر باشد، نشان‌دهنده آن است که دو متغیر X و Y دارای روند تغییرات مشابه‌تری می‌باشند [۲۵].

### ۳-۵- تعیین ارتباط بین نتایج تفسیر یک‌بعدی داده‌های سونداز الکتریکی و پارامترهای

#### هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب موجود در منطقه مطالعاتی

در این قسمت، نتایج تفسیر یک‌بعدی داده‌های سوندازهای الکتریکی برداشت شده در مجاورت چاههای آب موجود در منطقه (به منظور تشخیص عمق، ضخامت و مقاومت ویژه لایه آبدار موجود در زیر سطح زمین در محل هر سونداز) و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها ارائه می‌گردد. همان‌طور که قبل‌اً نیز ذکر شد، هر چه تعداد چاههای آب موجود در منطقه مطالعاتی بیشتر باشند، رابطه به دست آمده بین نتایج تفسیر یک‌بعدی داده‌های سونداز مقاومت ویژه الکتریکی و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها به واقعیت نزدیک‌تر است. اما با توجه به اینکه در این منطقه فقط سه چاه آب وجود دارد، بنابراین برای ایجاد رابطه مذکور فقط از پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این چاهها استفاده می‌شود. سه چاه آب موجود در منطقه مطالعاتی عبارتند از چاههای کلاله، باینال و امام جعفر صادق. در شکل ۱-۵ موقعیت سوندازهای الکتریکی برداشت شده در منطقه دوغ، موقعیت چاههای آب موجود در منطقه و نیز موقعیت سوندازهای برداشت شده در مجاورت این چاهها نشان داده شده است. در این شکل، نقاط برداشت سوندازهای الکتریکی قائم با علامت ▶ و موقعیت چاههای آب موجود در منطقه با علامت ● نشان داده شده است.



شکل ۱-۵ - موقعیت سوندازهای الکتریکی برداشت شده در منطقه دوغ، موقعیت چاههای آب موجود در منطقه و نیز موقعیت سوندازهای مجاور این چاهها

پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از این سه چاه آب، در ماه اردیبهشت سال ۱۳۷۵ اندازه‌گیری شده‌اند. در حالی که داده‌های سوندازهای مقاومت ویژه الکتریکی در ماه شهریور سال ۱۳۷۵ برداشت شده‌اند. لازم به ذکر است که با توجه به تغییرات تدریجی پارامترهای هیدرولوژیکی نسبت به زمان و با در نظر گرفتن تأثیر این تغییرات تدریجی بر روی مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های آبدار، هر چه اختلاف زمان برداشت دو سری داده فوق کمتر باشد، روابط به دست آمده بین آن‌ها به واقعیت نزدیک‌تر است.

اطلاعات هیدرولوژیکی اندازه‌گیری شده از چاههای مذکور شامل آنالیز کیفی آب (آئیون‌ها و کاتیون‌ها) و پارامترهای مهمی از قبیل TDS، EC و pH می‌باشند. سوندazer الکتریکی I-7 در فاصله ۲۷۰ متری چاه کلاله، سوندazer الکتریکی J-5 در فاصله ۱۶۵ متری چاه باینال و سوندazer الکتریکی B-4 در فاصله ۲۲۵ متری چاه امام جعفر صادق برداشت شده است. بنابراین می‌توان مشخصات الکتریکی لایه آبدار موجود در زیر این سوندazerها را به لایه آبدار موجود در چاه مجاور آن‌ها نسبت داد اما با توجه به فاصله چاههای آب از محل برداشت سوندazerهای الکتریکی مجاور آن‌ها، این عمل باعث ایجاد خطایی جزئی در نتایج روابط به دست آمده بین دو سری داده مذکور می‌شود که مجبوراً از آن چشمپوشی می‌گردد.

نتایج کامل تفسیر یک‌بعدی داده‌های سوندazerهای فوق‌الذکر با استفاده از منحنی‌های استاندارد (تفسیر دستی) و نرم‌افزارهای VES و Ipi2win، به ترتیب در جداول ۹-۳، ۶۱-۳ و ۶۷-۳ آورده شده است. در جدول ۱-۵ نام چاههای آب موجود در منطقه و مختصات UTM آن‌ها و نیز مقادیر عددی TDS و EC آورده شده است.

جدول ۱-۵- نام چاههای آب موجود در منطقه و مختصات UTM آن‌ها به همراه مقادیر عددی TDS و EC

نام چاه آب	مختصات UTM		پارامترهای هیدرولوژیکی	
	X	Y	TDS (mg/l)	EC ( $\mu$ S/cm)
کلاله	۳۶۵۰۷۷	۴۱۳۶۴۶۱	۵۴۶	۸۴۵
باینال	۳۶۴۱۰۰	۴۱۳۴۹۳۵	۶۳۰	۹۸۲
امام جعفر صادق	۳۷۲۱۵۶	۴۱۳۵۱۱۷	۲۵۴	۳۹۵

در جدول ۲-۵ نام چاههای آب موجود در منطقه، نام و مختصات UTM سونداز برداشت شده در مجاورت هر چاه و مشخصات لایه آبدار موجود در زیر هر سونداز آورده شده است.

جدول ۲-۵- نام چاههای آب موجود در منطقه، نام و مختصات UTM سونداز مجاور چاه و مشخصات لایه آبدار موجود در زیر هر سونداز

نام چاه آب	نام سونداز مجاور چاه	مختصات UTM سونداز		مشخصات لایه آبدار موجود در زیر سونداز		
		X	Y	مقاومت ویژه	عمق	ضخامت
کلاله	I-7	۳۶۴۸۷۷	۴۱۳۶۲۸۱	۳۸	۲۲	۵۸
باینانل	J-5	۳۶۴۲۳۰	۴۱۳۴۸۳۶	۳۲	۳۰	۶۲
امام جعفر صادق	B-4	۳۷۲۲۹۸	۴۱۳۵۲۹۱	۴۲	۸	۱۸

با توجه به نقشه زمین‌شناسی منطقه (شکل ۲-۱)، چاههای آب موجود در منطقه مطالعاتی در رسوبات آبرفتی واقع شده‌اند. با در نظر گرفتن اینکه این رسوبات آبرفتی ترکیبی از دانه‌های ماسه و سیلت می‌باشند و با توجه به جدول ۱-۱ (در این جدول، تخلخل ماسه در محدوده ۵۰-۲۵ درصد و تخلخل سیلت در محدوده ۵۰-۳۵ درصد تغییر می‌کند)، می‌توان مقدار متوسط تخلخل را در این رسوبات برابر با ۴۰ درصد در نظر گرفت.

برای محاسبه فاکتور سازندی با استفاده از تخلخل، می‌توان از رابطه (۱-۵) استفاده کرد. همان‌طور که در فصل اول نیز ذکر شد، در این معادله مقدار کمیت  $a$  در محدوده  $2/45-2/62$  و مقدار کمیت  $m$  در محدوده  $1/15-2/108$  تغییر می‌کند [۴].

با توجه به مطالعات مشابه صورت گرفته در ایالت شیکاگو بر روی رسوبات آبرفتی، برای این رسوبات مقادیر ثابت  $a=1$  و  $m=2$  را در نظر می‌گیریم [۲۶].

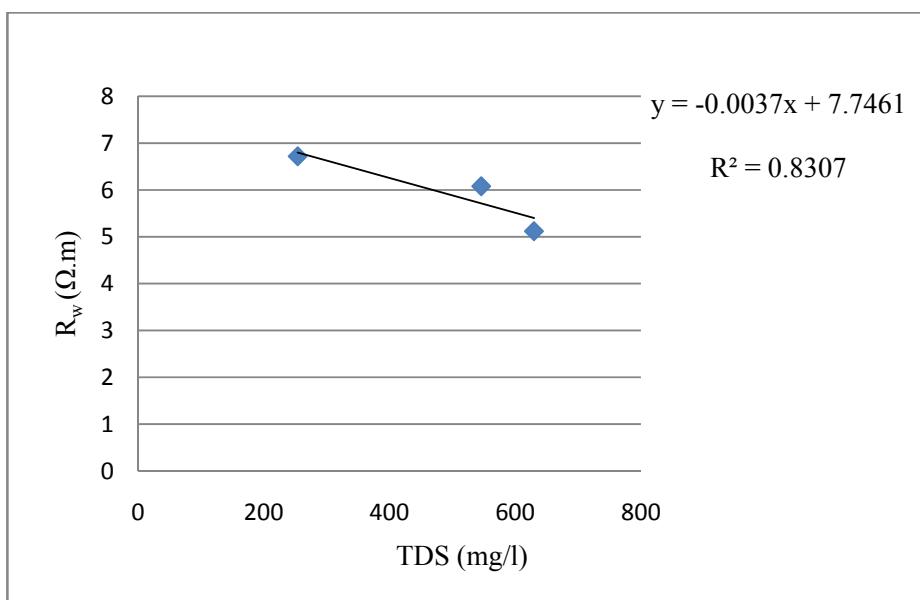
حال با توجه به رابطه (۱-۵) مقدار تقریبی فاکتور سازندی برای این رسوبات برابر با  $6/25$  به دست می‌آید. هدف از محاسبه فاکتور سازندی، به دست آوردن مقاومت ویژه آب داخل سازندهای موجود در زیر سوندازهایی است که در مجاورت چاههای آب مذکور اجرا شده‌اند. با در نظر گرفتن رابطه (۱-۴) و با توجه به این که مقادیر مقاومت ویژه سازندهای اشباع از آب ( $R_0$ ) از طریق تفسیر یک‌بعدی داده‌های سونداز الکتریکی به دست آمده و در جدول ۲-۵ ثبت شده‌اند، با فرض مقدار تقریبی  $F=6/25$  برای این رسوبات آبرفتی، مقادیر مقاومت ویژه آب سازندی ( $R_w$ ) برای لایه‌های آبدار موجود در زیر هر سونداز، مطابق جدول ۳-۵ محاسبه می‌شود.

جدول ۳-۵- نام چاه آب و سونداز مجاور آن، مقاومت ویژه سازند اشباع از آب و مقاومت ویژه آب داخل سازند برای لایه‌های آبدار موجود در زیر هر سونداز

نام چاه آب	نام سونداز مجاور چاه	مقاومت ویژه سازند اشباع از آب ( $R_0$ )	مقاومت ویژه آب داخل سازند ( $R_w$ )
کلاله	I-7	۳۸	۶/۰۸
باینال	J-5	۳۲	۵/۱۲
امام جعفر صادق	B-4	۴۲	۶/۷۲

در این مرحله، بین مقادیر  $R_w$  (جدول ۳-۵) و مقادیر TDS و EC (جدول ۱-۵)، با استفاده از روش رگرسیون رابطه برقرار می‌کنیم. قبلًا اشاره شد که وینسنز، ورتینگتون، آنگماخ و غیره، از روش رگرسیون برای ایجاد رابطه بین پارامترهای هیدرولوژیکی آبخوان و داده‌های مقاومت ویژه الکتریکی به دست آمده از سوندازهای الکتریکی قائم استفاده کرده‌اند. لازم به ذکر است که برای رسم نمودارهای رگرسیون و به دست آوردن روابط موجود بین پارامترهای فوق الذکر، از نرم‌افزار Excel استفاده شده است.

ابتدا به بررسی رابطه بین مقادیر  $R_w$  و TDS می‌پردازیم. در شکل ۲-۵ نمودار رابطه خطی بین این دو پارامتر نشان داده شده است. همان‌طور که می‌دانیم، تغییرات مقدار کل مواد جامد حل شده (TDS) در آب سازندی، بر روی مقدار مقاومت ویژه آن ( $R_w$ ) تأثیر می‌گذارد. بنابراین در این نمودار، پارامتر TDS به عنوان متغیر مستقل و پارامتر  $R_w$  به عنوان متغیر وابسته در نظر گرفته می‌شود.



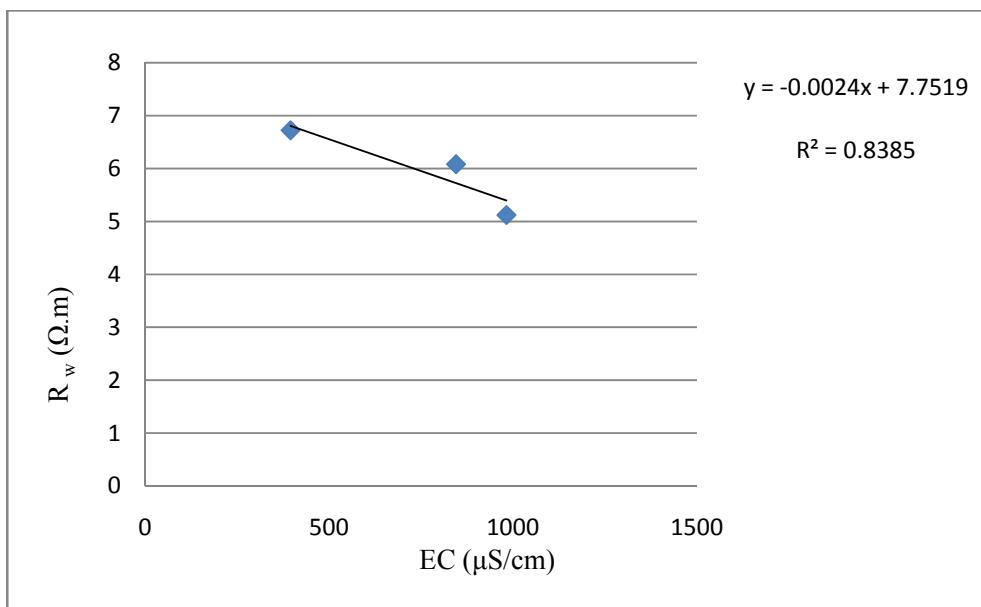
شکل ۲-۵- نمودار رگرسیون خطی بین مقادیر  $R_w$  و TDS

با توجه به شکل ۲-۵ رابطه بین مقادیر  $R_w$  و TDS به صورت زیر می‌باشد:

$$R_w = -0.0037 TDS + 7.7461 \quad (2-5)$$

ضریب همبستگی ( $R^2$ ) رابطه خطی فوق،  $0.8307$  است که نشان‌دهنده همبستگی نسبتاً خوبی بین مقادیر  $R_w$  و TDS می‌باشد. این رابطه نشان‌دهنده آن است که با افزایش مقدار کل مواد جامد حل شده در آب سازندی، رسانایی آن افزایش و در نتیجه مقاومت ویژه آن کاهش می‌یابد.

حال به بررسی رابطه بین مقادیر  $R_w$  و EC می‌پردازیم. در شکل ۳-۵ نمودار رابطه خطی بین این دو پارامتر نشان داده شده است. همان‌طور که می‌دانیم، تغییرات هدایت الکتریکی (EC) آب سازندی، بر روی مقدار مقاومت ویژه آن ( $R_w$ ) تأثیر می‌گذارد. بنابراین در این نمودار، پارامتر EC به عنوان متغیر مستقل و پارامتر  $R_w$  به عنوان متغیر وابسته در نظر گرفته می‌شود.



شکل ۳-۵- نمودار رگرسیون خطی بین مقادیر  $R_w$  و EC

با توجه به شکل ۳-۵ رابطه بین مقادیر  $R_w$  و EC به صورت زیر می‌باشد:

$$R_w = -0.0024 \text{ EC} + 7.7519 \quad (6-5)$$

ضریب همبستگی ( $R^2$ ) این رابطه،  $0.8385$  است که نشان‌دهنده همبستگی نسبتاً خوبی بین مقادیر  $R_w$  و EC می‌باشد. این رابطه نشان‌دهنده آن است که با افزایش مقدار هدایت الکتریکی آب موجود در لایه‌های آبدار، مقاومت ویژه آن کاهش می‌یابد.

#### ۴-۵- نتیجه‌گیری

با توجه به روابط خطی به دست آمده بین پارامترهای هیدرولوژیکی اندازه‌گیری شده از چاههای آب موجود در منطقه و داده‌های مقاومت ویژه به دست آمده از سوندazهای الکتریکی اجرا شده در مجاورت این چاهها (روابط ۵-۵ و ۶-۵) و با در نظر گرفتن ضرایب همبستگی به دست آمده برای هر کدام از این روابط، مشخص می‌شود که در این منطقه، همبستگی نسبتاً خوبی بین این دو سری پارامتر وجود دارد. بنابراین، با تعمیم این رابطه در کل منطقه مطالعاتی (با وجود تعداد کم چاههای آب در منطقه) می‌توان با در دست داشتن داده‌های مقاومت ویژه لایه‌های آبدار موجود در زیر سطح زمین در محل هر سوندaz، تخمین تقریباً دقیقی را از پارامترهای هیدرولوژیکی این لایه‌ها به دست آورد.

## فصل ششم

نتیجه‌گیری و پیشنهادات

## ۶-۱- نتیجه‌گیری

۱- نتایج تفسیر یکبعدی، دوبعدی و سهبعدی داده‌های مقاومت ویژه به دست آمده از سوندازهای الکتریکی قائم، مقادیر بالای مقاومت ویژه الکتریکی را در شمال منطقه مطالعاتی تأیید می‌کنند. بنابراین، می‌توان فهمید که عمق سنگ بستر و ضخامت رسوبات در این قسمت‌ها کمتر از سایر نواحی است. از طرفی با توجه به نقشه‌های هم‌ مقاومت ویژه ظاهری برای فواصل الکترودی مختلف، می‌توان دریافت که مقاومت ویژه الکتریکی لایه‌های زمین در شمال، شمال شرق و شرق منطقه مورد مطالعه بالاست. علت این امر (همان‌طور که قبل‌اً نیز ذکر شد) عمق کمتر سنگ بستر و نزدیکی به ارتفاعات واقع در این نواحی می‌باشد.

۲- با توجه به روابط خطی به دست آمده بین داده‌های سونداز مقاومت ویژه و پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب (روابط ۵-۵ و ۵-۶) و با در نظر گرفتن ضریب همبستگی ( $R^2$ ) به دست آمده برای دو رابطه مذکور، مشخص می‌شود که در این منطقه، همبستگی خوبی بین این دو سری داده وجود دارد. بنابراین، با اجرای سوندازهای الکتریکی قائم و به دست آوردن خواص الکتریکی لایه‌های آبدار موجود در منطقه، می‌توان پارامترهای هیدرولوژیکی این لایه‌ها را به کمک روابط فوق و با دقت قابل قبولی تخمین زد.

۳- با توجه به نقشه‌های هم‌عمق و هم‌پتانسیل آب منطقه (شکل‌های ۱-۳ و ۲-۳) و با در نظر گرفتن پارامترهای هیدرولوژیکی به دست آمده از چاههای آب منطقه که در جدول ۱-۵ ثبت شده‌اند (مقادیر TDS و EC که در چاه امام جعفر صادق واقع در شرق منطقه حداقل و در چاه باینال در غرب منطقه حداکثر می‌باشند)، می‌توان دریافت که جهت حرکت آبهای زیرزمینی در منطقه، از سمت شرق و شمال شرق به سمت غرب می‌باشد.

## ۲-۶- پیشنهادات

بر اساس نتایج حاصل و با توجه به مطالعات صورت گرفته، موارد زیر پیشنهاد می‌شود:

- ۱- برای کنترل دقیق‌تر تغییرات جانبی مقاومت ویژه الکتریکی و نیز بررسی و تشخیص حضور گسل‌ها در منطقه مورد مطالعه، چند برداشت پروفیل‌زنی مقاومت ویژه انجام شود. با توجه به نتایج حاصل از تفسیر دو بعدی با استفاده از نرم‌افزارهای Res2dinv و Ipi2win، پیشنهاد می‌شود پروفیل‌های A، B و C در اولویت قرار گیرند.
- ۲- روش پلاریزاسیون القایی (IP) نیز می‌تواند به عنوان یک روش مناسب برای کنترل صحت تفسیرهای انجام شده و رفع برخی از ابهامات موجود (به عنوان مثال وجود رس در لایه‌های آبدار) مورد استفاده قرار گیرد. لازم به ذکر است که در روش مقاومت ویژه، تشخیص وجود رس در لایه‌های آبدار عملأً بسیار مشکل یا غیرممکن است. در صورتی که با استفاده از روش IP به راحتی می‌توان وجود رس یا لایه‌های رسی را تشخیص داد.
- ۳- با تعمیم روابط (۵-۵) و (۶-۵) در کل منطقه عملیاتی، می‌توان با استفاده از برداشت‌های مقاومت ویژه الکتریکی و تفسیر داده‌های خام به دست آمده از این طریق و تعیین خواص الکتریکی لایه‌های آبدار در نقاط فاقد چاه، پارامترهای هیدرولوژیکی (مانند TDS و EC) را در این نقاط تخمین زد. این کار باعث صرفه‌جویی قابل توجهی در وقت و هزینه می‌گردد. البته همان‌طور که قبلأً نیز ذکر شد، هر چه تعداد چاه‌های آب موجود در منطقه بیشتر و فواصل نقاط اجرای سونداژهای الکتریکی از این چاه‌ها کمتر باشند، روابط به دست آمده از این طریق به واقعیت نزدیک‌تر است.

ضمائـه

ضمیمه شماره ۱- مقادیر مقاومت ویژه به دست آمده از سوندازهای الکتریکی اجرا شده در منطقه مخروط افکنهای دوغ (بر حسب اهم متر).

AB/2(m)	MN(m)	A-1	A-2	A-3	A-4	A-5
۳	۲	۲۶/۸۱	۲۳/۵۹	۱۵/۱۱	۲۲/۷۱	۴۲/۷۰
۵	۲	۲۰/۷	۲۵/۶۲	۱۷/۰۵	۲۰/۴۱	۴۳/۷۷
۷	۲	۲۴/۱۹	۲۵/۷۶	۱۹/۷۹	۲۱/۵۲	۵۱/۳۷
۱۰	۲	۲۶/۰۳	۲۶/۷۶	۲۲/۲۰	۲۲/۹۷	۵۰/۲۴
۱۰	۵	۲۶/۰۳	۲۶/۱۶	۲۰/۹۹	۲۲/۹۷	۴۰/۲۳
۱۵	۵	۲۸/۶۹	۲۹/۱۶	۲۳/۲۱	۲۴/۵۰	۳۵/۳۵
۲۰	۵	۲۹/۸۹	۳۳/۸۴	۲۳/۸۹	۲۳/۸۷	۳۰/۲۸
۳۰	۵	۳۲/۱۱	۴۲/۱۲	۲۴/۴۴	۲۷/۸۰	۲۸/۸۳
۴۰	۵	۳۰/۸۸	۴۷/۵۷	۲۵/۴۷	۲۵/۱۲	۲۶/۵۳
۵۰	۵	۲۹/۹۶	۴۸/۵۰	۲۵/۷۲	۲۳/۸۲	۲۶/۱۷
۵۰	۲۰	۳۹/۰۵	۵۴/۹۹	۲۸/۴۲	۲۶/۱۳	۲۸/۷۱
۷۰	۵	۳۲/۰۶	۶۳/۰۷	۲۸/۶۹	۲۲/۰۹	۲۵/۲۷
۷۰	۲۰	۳۸/۶۸	۶۲/۵۸	۳۱/۲۱	۲۴/۵۶	۲۷/۸۵
۱۰۰	۲۰	۳۴/۹۳	۶۳/۸۸	۳۵/۵۸	۲۶/۴۷	۳۰/۳۰
۱۵۰	۲۰	۳۳/۱۲	۶۴/۵۱	۴۰/۰۸	۲۵/۹۹	۳۳/۲۴
۲۰۰	۲۰	۴۳/۳۱	۶۶/۶۵	۴۴/۴۱	۲۷/۹۰	۳۸/۷۷
۲۰۰	۸۰	۴۰/۲۱	۶۴/۱۳	۴۵/۵۹	۲۴/۶۵	۳۶/۹۰
۳۰۰	۲۰	۴۲/۰۸	۶۱/۳۲	۶۷/۶۶	۲۶/۴۳	۵۰/۴۳
۳۰۰	۸۰	۴۲/۳۸	۵۸/۴۱	۴۹/۷	۳۱/۵۸	۴۹/۳۱
۴۰۰	۸۰	۳۹/۶۴	۶۲/۸۹	۵۶/۷۴	۳۹/۲۳	۶۶/۰۴
۵۰۰	۸۰	۴۰/۰۹	۶۳/۸۳	۵۶/۱۶	-	۴۸/۷۷

AB/2(m)	MN(m)	B-1	B-2	B-3	B-4	B-5	B-6	B-7
۳	۲	۴۷/۱۹	۴۷/۲۸	۲۴/۶۵	۲۰/۱۸	۲۳/۷۱	۲۵/۲۵	۳۴/۴۷
۵	۲	۴۱/۳۶	۲۷/۸۸	۲۵/۸۸	۲۳/۴۵	۲۰	۲۶/۵۳	۳۱/۲۹
۷	۲	۴۶/۴۵	۲۱/۶۵	۲۶/۴۶	۲۵/۵۸	۲۱/۰۲	۲۶/۸۱	۲۹/۴۸
۱۰	۲	۵۴/۲۷	۱۹/۹۷	۲۶/۲۷	۲۳/۴۶	۲۱/۱۷	۳۱/۴۱	۲۸/۵۶
۱۰	۵	۴۹/۴۸	۱۹/۴۷	۲۵/۱۷	۲۳/۴۱	۲۰/۸۸	۲۸/۴۳	۲۷/۶۰
۱۵	۵	۳۹/۷۵	۱۹/۵۵	۲۶/۶۷	۲۵/۵۲	۲۱/۰۶	۲۶/۴۶	۲۸/۳۶
۲۰	۵	۲۲/۴۹	۲۰/۱۳	۲۸/۷۵	۲۲/۰۰	۱۸/۰۶	۲۶/۹۹	۲۸/۰۰
۳۰	۵	۲۱/۹۲	۲۳/۸۰	۳۴/۹۳	۲۰/۶۴	۱۹/۸۳	۲۸/۹۵	۲۸/۷۸
۴۰	۵	۲۰/۱۸۲	۲۹/۹۶	۴۲/۱۳	۲۵/۲۳	۱۸/۱۷	۲۷/۳۵	۲۵/۷۶
۵۰	۵	۲۲/۳۰	۳۴/۸۱	۴۸/۶۶	۲۸/۷۶	۲۲/۲۰	۲۳/۱۸	۲۵/۹۹
۵۰	۲۰	۲۴/۰۰	۳۵/۰۵	۴۶/۱۳	۳۱/۰۱	۲۳/۱۷	۳۱/۲۴	۲۸/۵۸
۷۰	۵	۲۳/۷۷	۳۴/۰۳	۵۱/۲۵	۲۹/۱۱	۲۴/۴۷	۱۸/۶۶	۲۲/۳۸
۷۰	۲۰	۲۳/۶۳	۳۶/۸۵	۵۰/۰۳	۳۱/۱۰	۲۳/۶۱	۲۱/۸۷	۲۸/۰۵
۱۰۰	۲۰	۱۹/۶۸	۲۷/۸۷	۵۵/۰۰	۳۶/۶۲	۲۳/۳۳	۲۳/۷۰	۲۸/۸۰
۱۵۰	۲۰	۲۴/۰۶	۲۲/۰۵	۵۰/۸۸	۳۹/۷۱	۲۴/۰۶	۱۷/۹۵	۳۰/۰۶
۲۰۰	۲۰	۲۵/۶۸	۱۷/۷۵	۵۳/۰۴	۴۶/۳۶	۲۶/۰۰	۱۹/۱۶	۳۹/۷۸
۲۰۰	۸۰	۲۰/۱۳	۲۰/۹۳	۵۴/۴۶	۴۴/۰۱	۲۳/۰۴	۱۹/۷۰	۴۱/۲۱
۳۰۰	۲۰	۳۱/۹۹	۱۹/۷۶	۵۰/۰۰	۵۱/۶۶	۲۸/۱۹	۱۵/۶۹	۵۲/۶۶
۳۰۰	۸۰	۲۹/۸۳	۲۳/۰۶	۵۱/۰۸	۵۹	۲۵/۳۱	۱۴/۱۴	۵۴/۶۰
۴۰۰	۸۰	۲۹/۸۶	۲۶/۶۶	۴۷/۴۷	۵۴/۶۸	۳۱/۰۵	۲۲/۳۳	۶۳/۹۷
۵۰۰	۸۰	۲۵/۳۶	-	۳۹/۴۱	-	۵۰/۰۶	۲۸/۶۹	۲۹/۲۹

AB/2(m)	MN(m)	BABA	C-1	C-2	C-3	C-4	C-5	C-6	C-7
۳	۲	۳۷/۴۵	۲۷/۶۰	۳۲/۵۲	۲۲/۲۷	۳۰/۷۴	۲۳/۸۴	۲۴/۵۴	۴۷/۵۵
۵	۲	۳۱/۷۸	۲۸/۸۸	۳۸/۵۷	۲۶/۸۴	۲۹/۷۱	۲۰/۳۷	۲۶/۵۱	۳۱/۴۸
۷	۲	۳۱/۵۲	۳۴/۹۷	۴۲/۳۴	۳۰/۴۳	۲۹/۱۶	۲۰/۴۷	۲۸/۰۹	۲۷/۱۴
۱۰	۲	۳۲/۸۰	۳۲/۰۵	۴۰/۲۲	۳۲/۰۷	۳۰/۸۳	۲۱/۱۶	۲۸/۶۶	۲۳/۳۳
۱۰	۵	۳۲/۸۸	۳۵/۰۲	۳۷/۵۳	۳۰/۲۱	۲۹/۴۰	۲۰/۹۰	۲۷/۹۶	۲۲/۷۲
۱۵	۵	۳۲/۰۴	۳۵/۱۶	۳۴/۰۳	۳۰/۸۱	۲۸/۱۱	۲۱/۲۱	۲۶/۹۸	۳۰/۶۱
۲۰	۵	۲۸	۴۰/۳۲	۳۱/۹۳	۲۹/۱۱	۲۶/۵۲	۲۰/۰۷	۲۵/۰۹	۳۱/۸۲
۳۰	۵	۳۴/۸۵	۴۲/۱۲	۳۴/۸۶	۲۸/۷۹	۲۲/۶۷	۱۹/۶۰	۲۶/۵۰	۳۱/۵۷
۴۰	۵	۳۹/۱۴	۴۳/۱۴	۳۳/۳۸	۲۷/۳۳	۲۴/۶۸	۲۰/۷۱	۲۲/۸۵	۲۸/۸۳
۵۰	۵	۴۰/۹۸	۴۳/۳۰	۴۱/۱۳	۲۷/۸۶	۲۴/۹۸	۲۰/۰۷	۲۳/۶۴	۲۷/۹۸
۵۰	۲۰	۴۴/۲۰	۵۰/۱۰	۴۶/۳۴	۲۸/۹۰	۲۴/۳۷	۲۳/۸۹	۲۴/۴۱	۳۱/۴۲
۷۰	۵	۴۵/۷۰	۴۲/۸۲	۴۲/۷۱	۳۰/۱۳	۲۳/۶۳	۲۰/۰۷	۱۹/۴۲	۲۷/۷۳
۷۰	۲۰	۴۷/۹۱	۴۷/۵۸	۵۰/۱۷	۳۱/۶۷	۲۵/۷۰	۲۳/۰۹	۲۱/۲۵	۲۹/۳۵
۱۰۰	۲۰	۴۷/۲۴	۴۶/۹۶	۴۹/۲۹	۳۷/۶۴	۲۹/۰۷	۲۳/۶۴	۱۹/۸۸	۲۹/۳۹
۱۵۰	۲۰	۴۴/۱۴	۴۳/۶۵	۴۸/۲۹	۴۴/۰۱	۲۹/۰۸	۲۲/۷۶	۱۷/۰۰	۳۰/۱۸۲
۲۰۰	۲۰	۳۹/۶۲	۳۲/۹۰	۴۸/۹۲	۴۴/۴۸	۳۵/۲۳	۲۲/۷۶	۱۶/۳۸	۳۳/۱۹
۲۰۰	۸۰	۳۸/۰۵	۳۸/۱۰	۴۹/۳۰	۴۵/۱۸	۳۳/۷۸	۲۳/۰۹	۱۸/۴۱	۳۴/۹۶
۳۰۰	۲۰	۳۲	۲۴/۶۳	۵۲/۹۶	۴۶/۴۳	۳۸/۹۸	۲۵/۰۹	۱۹/۹۲	۴۱/۸۰
۳۰۰	۸۰	۳۰/۰۵	۲۵/۸۷	۵۴/۲۴	۴۶/۶۶	۴۰/۲۶	۲۴/۱۹	۲۱/۱۷	۴۱/۹۱
۴۰۰	۸۰	۲۸/۹۸	۲۴/۸۸	۴۰/۴۴	۴۶/۴۲	۴۳/۱۳	۲۵/۰۰	۲۵/۸۸	۴۹/۷۶
۵۰۰	۸۰	۳۴/۲۵	۵۶/۳۶	-	۵۱/۰۳	۴۶/۹۳	۲۲/۹۵	۳۳/۸۵	۵۷/۹۶

AB/2(m)	MN(m)	SAZ-A	D-1	D-2	D-3	D-4	D-5
۳	۲	۲۹/۸۴	۲۳/۰۴	۲۷/۱۴	۱۸/۴۰	۴۷/۹۷	۳۸/۴۶
۵	۲	۲۵/۹۳	۲۲/۲۴	۳۱/۰۵	۱۷/۵۱	۳۶/۴۴	۴۰/۰۸
۷	۲	۲۵/۴۰	۲۲/۹۳	۳۴/۳۷	۱۸/۸۵	۳۷/۰۱	۳۸/۸۵
۱۰	۲	۲۵/۰۵	۲۲/۲۳	۳۴/۵۵	۱۶/۵۷	۳۳/۱۱	۴۳/۸۶
۱۰	۵	۲۴/۵۹	۲۲/۱۸	۳۲/۷۱	۱۶/۲۵	۳۳/۵۲	۳۹/۹۹
۱۵	۵	۲۱/۴۲	۲۱/۸۱	۳۱/۸۸	۱۳/۰۶	۲۶/۵۷	۴۰/۰۹
۲۰	۵	۱۸/۳۱	۲۱/۱۷	۳۰/۹۰	۱۵	۲۲/۲۷	۳۹/۸۶
۳۰	۵	۱۷/۸۷	۲۰/۴۶	۲۵/۰۱	۱۶/۸۱	۱۹/۰۶	۳۴/۹۲
۴۰	۵	۱۶/۷۱	۲۰/۴۷	۲۵/۹۶	۱۶/۱۲	۱۸/۷۷	۲۹/۶۱
۵۰	۵	۱۴/۸۳	۱۸/۸۰	۲۷/۰۳	۱۸/۴	۱۹/۱۲	۳۰/۱۲
۵۰	۲۰	۱۸/۲۴	۲۳/۵۸	۲۸/۵۴	۲۱/۹۸	۲۴/۵۲	۳۴/۴۲
۷۰	۵	۱۳/۵۸	۲۱/۲۴	۳۱/۸۱	۱۷/۲۴	۱۸/۱۵	۲۰/۶۸
۷۰	۲۰	۱۶/۱۰	۲۴/۲۶	۳۱/۰۳	۲۳/۴۷	۲۳/۲۵	۲۸/۶۵
۱۰۰	۲۰	۱۴/۴۱	۲۷/۸۱	۳۵/۸۹	۲۵/۹	۲۳/۷۰	۲۶/۷۳
۱۵۰	۲۰	۱۲/۲۱	۳۱/۴۹	۴۳/۶۰	۲۶/۳۹	۲۴/۴۱	۲۵/۷۶
۲۰۰	۲۰	۱۱/۱۸	۳۲/۳۶	۴۲/۳۸	۲۸/۹۰	۲۶/۵۴	۲۴/۸۳
۲۰۰	۸۰	۱۲/۴۸	۳۲/۲۴	۴۳/۷۰	۳۴/۶۸	۲۶/۱۹	۲۴/۰۴
۳۰۰	۲۰	۱۲/۳۵	۳۲/۱۲	۴۳/۱۲	۳۱/۸۰	۲۸/۰۸	۲۸/۰۵
۳۰۰	۸۰	۱۳/۹۸	۳۴/۴۵	۴۲/۸۶	۳۹/۳۷	۲۹/۹۲	۳۰/۰۶
۴۰۰	۸۰	۱۹/۷۸	۲۸/۸۶	۴۲/۴۳	۴۱/۷۵	۳۴/۵۷	۳۴/۲۸
۵۰۰	۸۰	-	۲۳/۷۹	۴۰/۶۴	۴۱/۰۶	۴۰/۲۴	۳۸/۴۱

AB/2(m)	MN(m)	E-1	E-2	E-3	E-4	E-5	E-6	E-7	SAZ-C
۳	۲	۲۵/۶۹	۱۹/۲۳	۲۲/۳۶	۲۹/۴۲	۲۰/۹۳	۲۶/۵۲	۲۳/۸۴	۲۱/۰۵
۵	۲	۲۹/۴۰	۱۹/۹۰	۱۹/۹۲	۳۴/۸۱	۱۷/۳۷	۳۰/۰۲	۲۳/۸۵	۲۱/۸۰
۷	۲	۲۹/۵۳	۲۳/۲۱	۱۷/۷۶	۳۵/۲۰	۱۸/۴۰	۳۵/۳۰	۲۳/۴۲	۲۴/۳۶
۱۰	۲	۲۷/۵۹	۲۴/۰۴	۱۸	۴۳/۰۸	۱۷/۹۱	۳۶/۷۵	۲۱/۸۸	۲۵/۲۶
۱۰	۵	۲۹/۵۷	۲۱/۶۱	۱۹/۹۹	۵۰/۶۸	۱۹/۹۵	۳۴/۳۹	۲۲/۹۳	۲۶/۵۷
۱۵	۵	۲۶/۹۵	۲۴/۱۵	۱۷/۷۲	۵۱/۵۱	۱۸/۰۶	۳۳/۳۸	۱۹/۷۶	۲۴/۹۹
۲۰	۵	۲۵/۰۳	۲۴/۳۳	۱۷/۹۴	۲۴/۹۰	۱۹/۵۰	۲۹/۱۲	۱۹/۲۱	۲۰/۱۵
۳۰	۵	۲۸/۰۸	۲۴/۶۶	۱۷/۷۲	۲۰/۴۴	۱۷/۹۸	۲۴/۵۹	۲۲/۱۷	۲۱/۹۱
۴۰	۵	۲۹/۲۱	۲۳/۹۸	۱۸	۲۰/۰۳	۱۸/۲۴	۲۱/۷۴	۱۶/۳۹	۲۲/۷۶
۵۰	۵	۳۷/۲۶	۲۶/۸۶	۱۸/۴۵	۲۱/۵۱	۱۸/۰۶	۲۰/۱۵	۱۸/۱۰	۲۷/۴۲
۵۰	۲۰	۲۸/۱۴	۳۰/۴۸	۲۱/۸۵	۲۲/۰۱	۲۰/۶۸	۲۱/۷۹	۲۱/۹۳	۲۷/۰۶
۷۰	۵	۳۵/۶۹	۳۱/۵۳	۱۹/۴۹	۱۹/۹۹	۱۷/۳۷	۱۷/۸۴	۱۶/۰۶	۲۳/۷۰
۷۰	۲۰	۲۹/۳۶	۳۴/۰۶	۲۳/۶۷	۲۱/۲۱	۲۰/۱۴	۱۹/۴۸	۲۱/۴۸	۲۷/۳۶
۱۰۰	۲۰	۳۱/۸۱	۴۰/۴۹	۲۷/۸۵	۱۹/۹۴	۱۹/۶۴	۱۸/۰۵	۱۸/۸۲	۲۵/۰۲
۱۵۰	۲۰	۳۲/۱۶	۴۶/۹۱	۳۱/۲۵	۲۲/۶۲	۱۹/۱۵	۱۸/۰۱	۱۷/۹۷	۲۰/۱۹
۲۰۰	۲۰	۳۱/۹۰	۴۹/۴۹	۳۷/۶۰	۲۴/۰۴	۱۸/۰۵	۱۷/۴۳	۱۹/۲۸	۱۹/۴۹
۲۰۰	۸۰	۳۴/۰۷	۴۸/۴۵	۳۵/۷۲	۲۲/۹۳	۲۰/۲۱	۱۹/۴۰	۱۹/۶۵	۲۰/۱۹
۳۰۰	۲۰	۲۷/۹۲	۴۷/۶۸	۳۸/۹۱	۲۸/۹۴	۱۹/۳۵	۲۲/۷۶	۱۹/۲۳	-
۳۰۰	۸۰	۳۲/۱۸	۴۶/۹۰	۳۷/۷۲	۲۸/۰۶	۲۲/۳۱	۲۲/۶۶	۲۰/۲۱	۱۶/۱۲
۴۰۰	۸۰	۳۲/۲۷	۴۱/۹۹	۴۳/۹۹	۳۳/۴۳	۲۷/۹۲	۲۶/۳۳	۲۱/۳۸	۱۴
۵۰۰	۸۰	۳۲/۵۲	۴۹/۷۷	۴۸/۷۷	۳۶/۸۶	۳۴/۱۴	۳۳/۴۹	۲۵/۳۲	-

AB/2(m)	MN(m)	F-1	F-2	F-3	F-4	F-5	F-6	F-7
۳	۲	۳۳/۶۶	۴۵/۳۷	۲۷/۸۱	۱۷/۰۸	۳۸/۷۱	۲۵/۳۶	۳۴/۷۵
۵	۲	۳۳/۸۳	۶۲/۷۶	۲۸/۵۷	۲۰/۸۹	۲۶/۸۳	۲۶/۸۲	۴۵/۹۱
۷	۲	۴/۹۷	۷۸/۸۵	۳۰/۱۹	۱۸/۶۲	۲۲/۳۶	۲۴/۹۰	۵۴/۱۲
۱۰	۲	۴۵/۸۲	۸۹/۴۵	۲۸/۸۶	۱۹/۰۵	۲۰/۰۵	۲۳/۸۳	۵۷/۸۱
۱۰	۵	۴۵/۳۷	۷۶/۶۹	۲۸/۹۳	۱۸/۶۲	۲۱/۴۲	۲۵/۶۱	۶۰
۱۵	۵	۴۹/۰۲	۹۰/۲۲	۳۰/۰۲	۱۸/۰۳	۲۱/۴۲	۲۱/۱۶	۶۰/۱۶۵
۲۰	۵	۴۴/۶۸	۹۲/۸۶	۳۲/۲۴	۱۸/۸۷	۲۱/۷۴	۲۰/۳۸	۵۵/۶۱
۳۰	۵	۴۰/۷۹	۹۱/۹۴	۳۵/۰۷	۱۹/۰۶	۲۱/۰۵	۱۹/۸۳	۴۶/۶۱
۴۰	۵	۴۴/۸۱	۸۵/۶۷	۴۲/۹۵	۲۰/۸۹	۲۳/۷۸	۱۹/۰۶	۴۲/۲۳
۵۰	۵	۴۴/۹۶	۹۱/۰۲	۴۶/۰۱	۲۲/۳۰	۲۱/۹	۱۹/۹۸	۳۷/۸۱
۵۰	۲۰	۵۴/۷۸	۹۲/۳۹	۴۷/۰۸	۲۳/۷۷	۲۳/۳۹	۲۱/۰۲	۳۳/۴۴
۷۰	۵	۵۳/۷۱	۷۵/۲۸	۵۲/۲۳	۲۴/۷۷	۲۰/۴۲	۱۹/۱۵	۲۵/۹۵
۷۰	۲۰	۶۱/۴۰	۷۸/۰۴	۵۴/۰۴	۲۶/۰۵	۲۲/۴۷	۲۲/۰۲	۲۸/۳۲
۱۰۰	۲۰	۷۰/۲۹	۶۳/۷۱	۶۱/۳۲	۳۰/۰۱	۲۴/۴۰	۲۲/۸۷	۲۶/۰۶
۱۵۰	۲۰	۷۱/۷۴	۵۰/۶۴	۶۳/۸۵	۳۴/۰۱	۲۷/۲۸	۲۱/۷۶	۲۶/۳۹
۲۰۰	۲۰	۷۷/۰۹	۴۷/۹۰	۵۹/۷۶	۴۰/۲۳	۲۹/۸۶	۲۱/۲۶	۲۰/۰۷
۲۰۰	۸۰	۷۵/۰۹	۵۰/۲۴	۵۸/۳۷	۴۴/۲۹	۳۲/۲۹	۲۲/۰۵	۲۲/۷۳
۳۰۰	۲۰	۸۱/۰۵	۴۹/۹۸	۵۰/۲۱	۴۳/۰۵	۳۴/۲۶	۲۲/۸۱	۲۰/۷۷
۳۰۰	۸۰	۸۱/۲۳	۵۰/۹۵	۴۹/۸۵	۴۴/۹۵	۳۶/۲۳	۲۴/۱۵	۲۰/۳۵
۴۰۰	۸۰	۷۸/۷۱	۴۷/۹۰	۵۰/۷۲	۴۵/۹۴	۳۸/۹۳	۲۸/۰۴	۱۸/۹۹
۵۰۰	۸۰	۷۱/۸۸	۴۱/۲۲	۵۰/۰۱	۴۷/۶۹	۴۵/۱۳	۳۰/۰۶	۱۹/۴۰

AB/2(m)	MN(m)	G-1	G-2	G-3	G-4	G-5	G-6
۳	۲	۳۰/۴۴	۱۴/۰۸	۲۴/۶۶	۳۳/۷۹	۳۷/۹۶	۳۲/۰۲
۵	۲	۲۵/۴۷	۱۵/۴۵	۲۴/۰۴	۳۶/۹۸	۴۷/۳۸	۳۹/۰۴
۷	۲	۲۵/۰۷	۱۷/۰۵	۲۷/۰۳	۳۸/۷۴	۵۳/۵۱	۴۹/۱۳
۱۰	۲	۲۶	۱۸/۲۴	۲۶/۱۳	۳۸/۴۵	۵۴/۵۳	۵۲/۵۱
۱۰	۵	۲۴/۹۲	۱۸/۴۳	۲۱/۳۵	۳۷/۰۸	۵۰/۰۷	۵۰/۰۷
۱۵	۵	۲۷/۷۸	۲۰/۴۲	۱۹/۶۲	۳۴/۷۵	۴۸/۸۰	۵۰/۳۵
۲۰	۵	۳۰/۸۱	۲۲/۰۵	۱۸/۸۵	۳۳/۳۷	۴۶/۴۴	۴۸/۱۱
۳۰	۵	۳۸/۷۹	۲۸/۷۱	۲۰/۰۱	۳۶/۷۱	۳۷/۲۹	۳۶/۷۳
۴۰	۵	۴۲/۵۰	۳۳/۰۶	۲۰/۲۰	۲۴/۲۱	۳۰/۸۴	۳۱/۷۹
۵۰	۵	۴۷/۳۵	۳۵/۷۲	۲۰/۱۹	۲۵/۲۶	۲۹/۳۸	۲۷/۴۹
۵۰	۲۰	۵۱/۶۶	۳۷/۴۰	۲۲/۶۲	۲۳/۴۱	۲۹/۸۹	۲۸/۶۴
۷۰	۵	۵۴/۸۷	۴۱	۲۲/۶۱	۲۴/۲۸	۲۵/۰۲	۲۲/۱۹
۷۰	۲۰	۵۷/۸۷	۴۱/۶۳	۲۳/۶۵	۲۲/۲۳	۲۵/۰۷	۲۵/۱۸
۱۰۰	۲۰	۶۳/۹۳	۴۲/۶۶	۲۶/۵۵	۲۲/۳۹	۲۴/۴۱	۲۷/۷۵
۱۵۰	۲۰	۵۹/۵۳	۴۳/۰۵	۳۱/۹۵	۲۱/۵۷	۲۳/۰۴	۲۴/۶۴
۲۰۰	۲۰	۵۷/۷۴	۴۳/۴۶	۳۷/۰۹	۱۹/۸۲	۲۲/۲۹	۲۲/۰۹
۲۰۰	۸۰	۵۷/۰۷	۴۳/۱۶	۳۶/۴۸	۲۱/۳۵	۲۲/۱۳	۲۵/۵۸
۳۰۰	۲۰	۵۱/۶۸	۳۹/۴۸	۴۲/۸۸	۱۹/۳۱	۱۷/۲۷	۱۷/۵۶
۳۰۰	۸۰	۵۲/۱۲	۴۲/۹۲	۴۰/۰۳	۲۱/۴۴	۱۸/۹۲	۲۲/۵۴
۴۰۰	۸۰	۵۲/۱۳	۴۳/۶۶	۳۹/۳۵	۲۲/۷۱	۱۸/۲۲	۱۹/۹۷
۵۰۰	۸۰	۵۵/۶۲	۴۴/۵۴	۳۸/۹۹	۲۴/۰۴	۴۶/۴۶	۱۹/۷۵

AB/2(m)	MN(m)	H-1	H-2	H-3	H-4	H-5	H-6	H-7
۳	۲	۱۴/۵۶	۵۳/۸۶	۲۳	۲۵/۲۳	۲۶/۵۷	۲۴/۵۴	۳۸/۵۴
۵	۲	۱۷/۰۲	۵۹/۵۴	۲۰/۳۸	۲۴/۹۲	۲۴/۰۱	۳۱/۶۳	۳۶/۷۲
۷	۲	۱۹/۲۵	۶۰/۱۴	۲۲/۳۵	۲۴/۰۲	۲۳/۷۶	۳۸/۶۷	۳۷/۸۹
۱۰	۲	۲۲/۸۶	۴۳/۸۸	۲۰/۳۹	۲۲/۱۵	۲۱/۳۷	۴۲/۶۲	۳۵/۵۷
۱۰	۵	۲۰/۹۰	۵۰/۶۳	۱۸/۹۰	۲۱/۳۲	۲۱/۰۹	۴۰/۷۳	۳۲/۳۲
۱۵	۵	۲۸/۰۱	۵۶/۷۶	۱۸/۹۸	۲۰/۳۲	۲۰/۵۷	۴۱/۳۸	۳۰/۱۵
۲۰	۵	۳۵/۸۴	۶۰/۱۷	۲۱/۰۲	۲۱/۸۰	۱۹/۱۳	۳۷/۹۰	۲۷/۹۱
۳۰	۵	۴۷/۹۱	۵۳/۵۴	۲۱/۶۹	۲۳/۲۱	۲۰/۶۴	۳۰/۸۹	۲۵/۸۱
۴۰	۵	۵۶/۵۴	۴۲/۵۰	۲۳/۱۴	۲۹/۰۷	۲۰/۶۱	۲۴/۳۰	۲۳/۵۲
۵۰	۵	۵۹/۷۹	۴۲/۸۳	۲۵/۰۹	۳۱/۲۵	۲۰/۷۵	۲۲/۸۵	۲۳/۵۰
۵۰	۲۰	۵۹/۲۶	۴۹/۰۹	۲۷/۶۲	۳۴/۵۵	۲۱/۵۱	۲۵/۲۹	۲۶/۲۹
۷۰	۵	-	۳۹/۷۱	۲۷/۵۸	۳۳/۵۱	۲۲/۹۶	۲۰/۰۵	۲۲/۹۸
۷۰	۲۰	۵۰/۷۱	۴۷/۳۴	۲۹/۱۵	۳۷/۰۲	۲۳/۴۸	۲۱/۳۴	۲۶/۰۱
۱۰۰	۲۰	-	۴۲/۴۹	۳۲/۱۲	۳۶/۳۶	۲۵/۷۱	۱۹/۲۱	۲۷/۴۲
۱۵۰	۲۰	۲۸/۸۹	۳۸/۷۰	۳۵/۷۰	۳۷/۹۵	۲۸/۵۵	۱۹/۰۶	۲۵/۳۹
۲۰۰	۲۰	۲۲/۴۴	۳۲/۱۱	۳۹/۴۸	۳۸/۹۳	۳۲/۷۱	۱۷/۱۹	۲۳/۳۶
۲۰۰	۸۰	۲۶/۰۱	۳۱/۹۱	۴۰/۴۳	۴۱/۶۷	۳۲/۹۴	۱۹/۲۴	۲۵/۴۳
۳۰۰	۲۰	۲۰/۲۲	۳۰/۲۹	۴۶/۶۱	۴۰/۶۳	۳۴/۹۱	۱۶/۲۵	۱۸/۴۴
۳۰۰	۸۰	۲۲/۴۷	۲۹	۴۲/۷۲	۴۵/۹۹	۳۶/۰۸	۱۷/۳۱	۲۰/۶۲
۴۰۰	۸۰	۲۴/۷۷	۳۰/۷۸	۴۴/۴۶	۴۶/۴۲	۳۷/۹۶	۱۷/۰۲	۱۶/۶۹
۵۰۰	۸۰	۲۹/۴۴	۳۸/۷۱	۴۱/۲۲	۴۷/۶۵	۳۹/۱۴	۱۷/۷۷	۱۶/۲۶

AB/2(m)	MN(m)	I-1	I-2	I-3	I-4	I-5	I-6	I-7	I-8
۳	۲	۲۳/۰۹	۳۱/۹۴	۲۱/۱۹	۲۷/۹۹	۱۹/۱۴	۲۳/۱۶	۳۳/۶۵	۳۵/۵۱
۵	۲	۲۳/۳۱	۲۵/۰۴	۲۲/۲۷	۱۹/۹۴	۲۰/۰۲	۲۱/۴۰	۲۷/۰۴	۴۴/۳۳
۷	۲	۲۴/۷۱	۲۱/۶۱	۲۶/۰۹	۱۹/۸۰	۲۰/۸۰	۲۰/۷۹	۲۵/۴۸	۵۶/۲۰
۱۰	۲	۲۳/۲۹	۱۹/۴۰	۲۶/۸۶	۱۸/۹۵	۲۰/۲۲	۱۹/۲۹	۲۳/۴۵	۷۰/۲۴
۱۰	۵	۲۲/۲۵	۲۲/۰۱	۲۲/۴۹	۱۷/۴۳	۱۸/۸۸	۱۸/۲۹	۲۲/۰۶	۶۰/۳۷
۱۵	۵	۲۲/۲۱	۲۱/۲۶	۲۱/۰۶	۱۸/۱۱	۱۸/۹۱	۱۷/۹۶	۲۰/۶۲	۷۵/۳۷
۲۰	۵	۱۹/۴۹	۱۹/۲۰	۲۳/۷۷	۱۹/۱۰	۱۸/۹۴	۱۸/۷۱	۱۸/۹۷	۷۸/۲۰
۳۰	۵	۱۹/۹۶	۲۱/۰۷	۲۱/۸۸	۲۱/۰۴	۲۰/۶۶	۲۰/۹۰	۱۹/۰۱	۷۷/۳۰
۴۰	۵	۲۰/۲۱	۲۰/۸۳	۲۰/۸۰	۳۰/۹۶	۲۲/۲۰	۲۳/۱۶	۲۱/۴۰	۶۴/۳۴
۵۰	۵	۲۰/۰۳	۱۸/۹۹	۲۷/۳۱	۲۶/۱۹	۲۵	۲۲/۸۷	۲۴/۰۸	۵۵/۶۱
۵۰	۲۰	۲۰/۹۱	۱۹/۴۳	۲۵/۲۶	۲۶/۸۲	۲۵/۴۰	۲۵/۴۲	۲۴/۴۸	۵۴/۳۳
۷۰	۵	۱۹/۸۳	۲۱/۰۷	۲۶/۸۵	۲۸/۸۱	۲۷/۰۹	۲۵/۴۲	۳۱/۷۱	۴۶/۶۷
۷۰	۲۰	۲۱/۴۲	۲۰/۸۸	۲۳/۱۹	۲۹/۸۰	۲۷/۵۹	۲۸/۰۴	۲۶/۷۷	۴۴/۹۳
۱۰۰	۲۰	۲۰/۳۲	۲۲/۴۴	۲۳/۷۳	۳۰/۳۷	۳۲/۱۰	۳۰/۷۸	۲۸/۶۲	۴۰/۰۴
۱۵۰	۲۰	۱۷/۰۳	۲۰/۸۵	۲۳/۸۸	۳۲/۷۶	۳۷/۶۷	۳۶/۳۱	۲۹/۴۹	۳۷/۷۹
۲۰۰	۲۰	۱۸/۸۰	۱۶/۷۸	۲۲/۷۶	۳۳/۰۲	۳۹/۶۹	۳۵/۰۹	۳۰/۱۹	۳۳/۹۷
۲۰۰	۸۰	۱۹/۰۴	۱۸/۷۹	۲۳/۱۸	۳۱/۶۳	۳۹/۶۱	۳۶/۲۸	۳۰/۰۵	۳۶/۰۶
۳۰۰	۲۰	۱۳/۴۴	-	۲۵/۳۴	۳۳/۳۰	۴۳	۳۹/۷۰	۲۶/۷۵	۲۵/۰۶
۳۰۰	۸۰	۱۶/۴۷	۱۶/۰۶	۲۳/۱۸	۳۲/۷۲	۴۲/۳۲	۳۹/۲۱	۲۸/۰۵	۲۷/۳۳
۴۰۰	۸۰	۱۷/۸۸	۱۲/۸۴	۲۴/۲۲	۳۳/۱۱	۴۲/۴۵	۴۰/۷۱	۳۳/۴۶	۲۵/۳۲
۵۰۰	۸۰	۲۰/۵۸	۱۸/۳۹	۲۹/۲۶	۳۴/۷۰	۴۵/۸۳	۴۱/۸۶	-	۲۵/۹۴

AB/2(m)	MN(m)	J-1	J-2	J-3	J-4	J-5
۳	۲	۳۲/۴۱	۲۷/۴۰	۲۲/۹۰	۱۷/۰۸	۱۴/۱۱
۵	۲	۳۱/۲۲	۳۲/۴۰	۱۹/۷۰	۱۶/۴۴	۱۵
۷	۲	۳۱/۲۵	۳۸/۵۰	۲۰/۹۴	۱۸/۸۲	۱۶/۳۵
۱۰	۲	۲۹/۵۵	۴۱	۲۰/۰۷	۱۹/۷۱	۱۷/۳۷
۱۰	۵	۲۶/۵۲	۳۷/۲۰	۱۹/۷۸	۱۷/۵۶	۱۷/۳۰
۱۵	۵	۲۴/۷۴	۳۶/۴۰	۱۸/۷۷	۱۸/۹۷	۱۸/۶۳
۲۰	۵	۲۲/۵۵	۳۲/۱۰	۱۷/۵۹	۲۰/۶۹	۱۹/۲۸
۳۰	۵	۲۲/۳۱	۲۵/۷۰	۱۶/۷۷	۲۲/۰۸	۲۰/۲۸
۴۰	۵	۲۰/۲۹	۲۸/۹۰	۱۷/۶۴	۲۷/۶۴	۲۰/۳۲
۵۰	۵	۱۹/۴۵	۲۸/۸۰	۱۵/۹۰	۲۶/۵۷	۲۳/۱۴
۵۰	۲۰	۱۸/۸۲	۲۵	۱۹/۸۹	۲۲/۷۹	۱۹/۹۸
۷۰	۵	۱۸/۶۵	۲۷	۱۸/۰۶	۳۱/۲۲	۲۳/۷۵
۷۰	۲۰	۱۷/۳۹	۲۴/۸۰	۲۱/۹۱	۳۰/۸۰	۲۲/۴۸
۱۰۰	۲۰	۱۷/۴۸	۲۵/۴۰	۲۳/۳۹	۳۱/۷۴	۲۴/۴۶
۱۵۰	۲۰	۱۵/۵۳	۲۵/۱۰	۲۳/۹۴	۳۰/۵۴	۳۲/۷۹
۲۰۰	۲۰	۱۵/۲۶	۲۳	۲۳/۸۴	۳۲/۰۳	۳۷/۳۳
۲۰۰	۸۰	۱۴/۶۱	۲۰/۲۰	۲۳/۱۶	۳۴/۷۶	۳۲/۳۰
۳۰۰	۲۰	۱۲/۷۴	۲۰/۹۰	۲۳/۵۴	۲۷/۲۱	۴۰/۸۱
۳۰۰	۸۰	۱۴/۰۹	۱۸/۷۰	۲۳/۸۲	۳۲/۱۷	۳۵/۸۸
۴۰۰	۸۰	۱۶/۱۰	۱۷/۹۰	۲۴/۲۵	۲۸/۲۶	۳۴/۶۱
۵۰۰	۸۰	۱۷/۲۱	۱۹/۲۰	۲۴/۱۷	۲۴/۳۹	۳۸/۳۶

AB/2(m)	MN(m)	J-6	J-7	J-8	J-9	BIGDL
۳	۲	۲۱/۰۷	۳۰/۰۶	۳۳/۳۲	۶۴/۰۵	۳۳/۰۷
۵	۲	۲۱/۰۴	۲۶/۳۲	۲۶/۰۳	۶۱/۰۱	۲۴/۲۱
۷	۲	۲۰/۹۰	۲۵/۹۶	۲۳/۹۰	۵۶/۳۳	۲۵/۰۴
۱۰	۲	۲۰/۸۵	۲۵/۹۹	۱۹/۳۲	۴۵/۲۱	۲۳/۲۵
۱۰	۵	۱۸/۸۳	۲۵/۰۷	۱۸/۸۷	۳۷/۴۸	۲۲/۹۳
۱۵	۵	۱۹/۸۲	۲۵/۱۹	۱۴/۷۰	۲۴/۸۶	۱۸/۳۷
۲۰	۵	۲۳/۱۷	۲۵/۲۲	۱۳/۳۱	۲۱/۸۷	۱۴/۰۸
۳۰	۵	۲۶/۳۷	۲۴/۵۰	۱۹/۶۵	۲۳/۸۰	۱۹/۶۵
۴۰	۵	۲۹/۳۶	۲۴/۰۱	۲۰/۰۳	۲۴/۳۰	۱۹/۰۷
۵۰	۵	۲۹/۰۷	۲۳/۰۲	۲۲/۸۷	۲۵/۰۷	۲۰/۲۰
۵۰	۲۰	۳۱/۱۶	۲۴/۲۸	۲۳/۲۱	۲۶/۶۳	۲۰/۷۸
۷۰	۵	۳۱/۴۵	۲۴/۴۲	۲۲/۹۴	۳۰/۴۷	۱۹/۰۳
۷۰	۲۰	۳۴/۸۷	۲۵/۷۲	۲۴/۷۰	۲۹/۴۱	۲۳/۴۴
۱۰۰	۲۰	۳۸/۲۷	۲۶/۴۵	۲۵/۶۳	۲۹/۴۶	۲۰/۴۳
۱۵۰	۲۰	۳۶/۶۴	۲۲/۸۷	۳۰/۱۲	۲۹/۷۵	۲۳/۲۰
۲۰۰	۲۰	۳۷/۸۳	۲۶/۸۶	۲۵/۲۸	۲۲/۲۵	۲۳/۸۶
۲۰۰	۸۰	۳۷/۱۶	۲۹/۳۹	۲۴/۰۳	۲۹/۰۹	۲۸/۰۰
۳۰۰	۲۰	۳۲/۱۸	۲۸/۸۷	۳۰/۸۸	۱۸/۳۸	۳۱/۱۶
۳۰۰	۸۰	۳۷/۷۶	۳۰/۶۸	۲۶/۶۱	۲۷/۱۶	۳۳/۶۳
۴۰۰	۸۰	۳۸/۰۹	۳۰/۹۳	۳۱/۱۰	۲۷/۷۱	۳۸/۰۰
۵۰۰	۸۰	۳۶/۵۸	۲۹/۸۶	-	۲۸/۴۷	۴۳/۹۰

## فهرست منابع

- ۱- کلاغری ع. ا، (۱۳۷۱) "اصول اکتشافات ژئوفیزیکی" جلد اول، چاپ اول، انتشارات دانشگاه تبریز، صص .۱۸۰
- ۲- صداقت م، (۱۳۸۵) "زمین و منابع آب" جلد اول، چاپ پنجم، انتشارات دانشگاه پیام نور، صص ۷ و ۸
- ۳- مدنی ح، (۱۳۸۶) "آبکشی و آبرسانی در معادن" جلد اول، چاپ چهارم، انتشارات دانشگاه صنعتی امیرکبیر (پلی‌تکنیک تهران)، صص ۱۸-۲۲
- ۴- مرادزاده ع، قوامی ریابی ر، (۱۳۸۶) "چاه‌پیمایی برای مهندسین" جلد اول، چاپ دوم، انتشارات دانشگاه صنعتی شاهروド، صص ۱۸-۲۲
- ۵- باقری ص، (۱۳۸۶)، پایان‌نامه ارشد: "بررسی خصوصیات هیدروژئولوژیکی و هیدروژئوشیمیایی سفره آب زیرزمینی دشت سراب" دانشکده علوم زمین، دانشگاه صنعتی شاهروド، صص ۷ و ۸
- ۶- سازمان آب منطقه‌ای گلستان، (۱۳۷۵)، گزارش مهندسین مشاور صحراءکاو، "مطالعات الکتریک مخروط افکنه دوغ"، صص ۱-۷
- ۷- حجت آ، (۱۳۸۲)، پایان‌نامه ارشد: "مطالعات ژئوالکتریک جهت بررسی آب‌های زیرزمینی و ساختارهای زمین‌شناسی در محدوده آنومالی شماره ۳ معدن سنگ آهن گل‌گهر" دانشکده معدن، نفت و ژئوفیزیک، دانشگاه صنعتی شاهروド، صص ۳۶-۴۰
- ۸- نخعی م، لشکری‌پور غ، (۱۳۸۲)، نشریه علوم دانشگاه تربیت معلم، جلد ۳، شماره ۱، تخمین تخلخل و آبدهی ویژه در آبخوان دشت شورو با استفاده از داده‌های مقاومت ویژه و روابط تجربی، صص ۱۹۱-۲۰۰
- 9- Asfahani, J., 2007, Neogene aquifer properties specified through the interpretation of electrical sounding data, Salamieyh region, Geology Department, Atomic Energy Commission, Syria., pp. 2934-2943.

- 10-Corvallis, O. R., 2000, D.C. Resistivity methods, Northwest Geophysical Associates, Inc.
- 11-Asfahani, J., 2007, Electrical earth resistivity surveying for delineating the characteristics of ground water in a semi-arid region in the Khanasser Valley, Geology Department, Atomic Energy Commission, Syria., pp. 1085-1097.
- 12-Zonge Engineering and Research Organization, 1994, The application of Surface Electrical Geophysics to groundwater problems, Electrical Geophysics Seminar notes., pp. 2-15.
- 13-Ginzburg, A., and Levanon, A., 1976, Determination of a salt-water interface by electric resistivity depth soundings, Department of Environmental Sciences, Tel Aviv University, Ramat Aviv, Israel., pp. 561-568.
- 14-Mooney, H. M., 1980, Handbook of Engineering Geophysics: Vol.2: Electrical Resistivity, Bison Instruments, Inc.
- 15-Milson, J., 1989, Field Geophysics, Geological Society of London Handbook Series., pp. 90-97.
- 16-Weight, W. D., and Sonderegger, J. L., 2001, Manual of Applied Field Hydrogeology, Vol 1, second edition, McGraw- Hill.
- 17-Domenico, P. A., and Schwartz, F. W., 1998, Physical and Chemical Hydrogeology, Vol 1, second edition, John Wiley & Sons, Inc., New York.
- 18-Bernard, J., 2003, Short note on the principles of geophysical methods for groundwater investigations.
- 19-Seaton, W. J., and Burbey, T. J., 2002, Evaluation of two-dimensional resistivity methods in a fractured crystalline-rock terrane, Journal of Applied Geophysics, Department of Geological Sciences, Virginia Tech, Blacksburg, VA 24061-0420, USA., pp. 21-41.
- 20-[www.ngdir.com](http://www.ngdir.com)

- 21-Reynolds, J. M., 1997, An Introduction to Applied and Environmental Geophysics, pp. 418-459.
- 22-Telford, W. M., Geldart, L. P., and Sheriff, R. E., 1990, Applied Geophysics, Vol 1, second edition, Cambridge University Press.
- 23-Vogelsang, D., 1995, Environmental Geophysics, Springer-Verlag.
- 24-Barker, R., and Moore, J., 1998, The application of time-lapse electrical tomography in groundwater studies, The Leading Edge, 17, pp. 1454-1458.
- 25-Introduction to Regression Analysis, Wikipedia.org
- 26-Carpenter, P. J., Aizhong, D., and Lirong, C., 2009, Apparent Formation Factor for Leachate-Saturated Waste and Sediments: Examples from the USA and China, Journal of Earth Science, Vol. 20, No. 3, Department of Geology and Environmental Geosciences, Northern Illinois University, DeKalb, IL 60115, USA., pp. 606-617.

## **Abstract**

Geoelectrical method was applied in Dough area, located in Golestan Province, to determine the lateral and depth extents of water-bearing formation. In this thesis, 1-D and 2-D interpretation of resistivity sounding data has been carried out. 1-D interpretation has been carried out using master curves and softwares such as VES and Ipi2win. 1-D interpretation results shows that the resistivity values are higher in the north of the study area. Based on these results, the resistivity of the water bearing layer in the study area has been estimated  $30\text{-}40 \Omega\text{m}$ . (according to hydrologic parameters obtained from three water wells in the study area, such as TDS and EC that are less than 1000 units). 2-D interpretation of resistivity sounding data also has been carried out using different software packages such as Ipi2win and Res2dinv. We should mention that these two softwares are used to obtain geoelectric cross sections that show resistivity 2-D variations in the study area. The 2-D interpretation results also verify the higher resistivity values in the north of the study area. Obtaining a linear relationship between the results of 1-D interpretation of resistivity sounding data and hydrologic parameters obtained from three water wells in the study area, we use water resistivity values of the water-bearing layers ( $R_w$ ) nearby the water wells and hydrologic parameters obtained from these wells (such as TDS and EC). Obtaining  $R_w$ , we should first compute the formation factor ( $F$ ) of the water-bearing layers nearby the water wells using porosity values ( $\phi$ ) of these layers. For this, we use the Archie's law which is a simple relationship between porosity and formation factor. We should mention that 1-D interpretation of resistivity sounding data gives us the resistivity of water-bearing layers ( $R_o$ ). When we computed  $F$  values using Archie's law, the water resistivity values of the water-bearing layers ( $R_w$ ) is obtained using a formula which is a simple relationship between  $F$ ,  $R_o$  and  $R_w$ . Finally, a linear relationship has been obtained between 1-D interpretation results (in the other words  $R_w$ ) and hydrologic parameters obtained from these three water wells (such as TDS and EC) using regression method.

**Keywords:** Dough area- resistivity- 1-D interpretation- 2-D interpretation- geoelectric cross section- hydrologic parameters- formation factor- Archie's law- water wells- regression.



Shahrood University of Technology  
Faculty of Mining, Petroleum and Geophysics

**Modeling and interpretation of resistivity sounding  
data and determination of correlation between the  
interpretation results and hydrological parameters  
in Dogh area, Golestan province**

By:

**R. Mohebbi**

Supervisor:

**A. Kamkar Rouhani**

Thesis Submitted for the Degree of Master of Science

March 2010