

4

Chapter

# فصل ۴:

# جريان آب در خاک

جزوه درس مکانیک خاک

## فهرست مطالب فصل چهارم:

مقدمه	۱-۴
گرادیان (شیب هیدرولیکی)	۲-۴
قانون دارسی	۳-۴
ضریب نفوذپذیری	۴-۴
آزمایش های تعیین نفوذپذیری	۵-۴
نفوذپذیری معادل در خاک های لایه بندی شده	۶-۴
رابطه پیوستگی و شبکه جریان	۷-۴
محاسبه تراوش به وسیله شبکه جریان (تعیین دبی زهاب)	۸-۴
فشار بر کنش در زیر سازه های هیدرولیکی	۹-۴
منابع و مراجع	-



## ۱-۴ مقدمه

خاک مجموعه‌ای از ذرات جامد و حفرات بین آنهاست. درنتیجه آب می‌تواند از یک نقطه پر انرژی به نقطه کم انرژی تر جریان پیدا کند. این مسئله از نقطه نظر تخمین میزان جریان های زیرزمینی تحت شرایط هیدرولیکی مختلف، زهکشی در حین اجرای ساختمان‌ها در داخل سفره‌های آب زیرزمینی، مطالعه پایداری سدهای خاکی و سازه‌های حائل خاک تحت نیروهای نشت، و همچنین تحکیم خاک‌های رسی، حائز اهمیت می‌باشد.

## ۲-۴ گرادیان (شیب هیدرولیکی)

طبق رابطه برنولی، بار آبی کل یک نقطه آب در حال جریان مجموع بار فشار، بار سرعت و بار ارتفاعی می‌باشد. یعنی:

$$h = \frac{P}{\gamma_w} + \frac{v^2}{2g} + Z \quad (1-4)$$

که در آن:

$h$  = بار آبی کل

$p$  = فشار

$v$  = سرعت

$g$  = شتاب ثقل

$\gamma_w$  = وزن مخصوص آب

اگر رابطه برنولی برای حالت جریان آب از داخل محیط متخلخل خاک در نظر گرفته شود، به علت سرعت کم جریان، از بار سرعت می‌توان صرفنظر کرد و بار آبی کل را به صورت زیر نوشت:

$$h = \frac{P}{\gamma_w} + Z \quad (2-4)$$

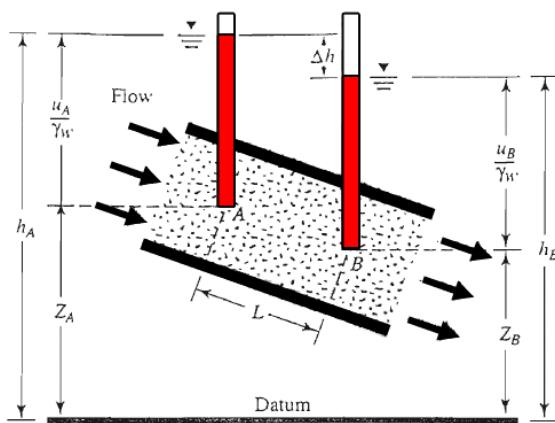
شکل ۱-۴ ارتباط بین فشار، ارتفاع و بار کل جریان در داخل خاک را نشان می‌دهد. پیزومترها در نقاط A و B نصب شده‌اند. تراز صعود آب در داخل لوله پیزومتری نصب شده در نقاط A و B به ترتیب تراز پیزومتری A و B خوانده می‌شود. بار فشار در هر نقطه، ارتفاع ستون آب در پیزومتر نصب شده در آن نقطه است. بار ارتفاعی هر نقطه، فاصله قائم آن نقطه تا یک تراز مینا می‌باشد.

افت (اتلاف) بار بین دو نقطه به صورت زیر نوشته می‌شود:

$$\Delta h = h_A - h_B = \left( \frac{P_A}{\gamma_w} + Z_A \right) - \left( \frac{P_B}{\gamma_w} + Z_B \right) \quad (3-4)$$

افت بار  $\Delta h$  را می‌توان در شکل بی بعد به صورت زیر نوشت:

$$i = \frac{\Delta h}{L} \quad (4-4)$$



شکل ۱-۴ فشار، ارتفاع و بار آبی کل برای جریان در داخل خاک

که در آن:

$i$  = گرادیان (شیب) هیدرولیکی

$L$  = فاصله بین نقاط A و B. به عبارت دیگر طولی از جریان که افت بار در آن رخ می دهد. در حالت کلی، تغییرات سرعت

v بر حسب تغییرات گرادیان  $i$ ، مطابق شکل ۲-۴ می باشد. این شکل به سه ناحیه زیر تقسیم می شود.

الف - ناحیه جریان لایه ای (ناحیه I)

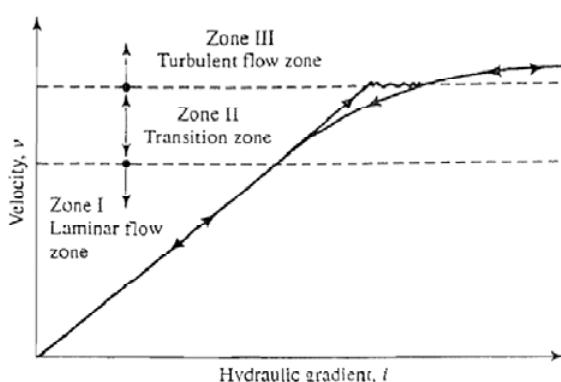
ب - ناحیه انتقال (ناحیه II)

پ - ناحیه جریان در هم (آشفته) (ناحیه III)

وقتی که شیب هیدرولیکی به تدریج افزایش می یابد، جریان در ناحیه I و II به صورت لایه ای باقی مانده و سرعت v رابطه خطی با شیب هیدرولیکی خواهد داشت. در شیب هیدرولیکی زیاد، جریان آشفته می شود. وقتی که شیب هیدرولیکی کاهش می یابد، جریان لایه ای فقط در ناحیه I وجود خواهد داشت. در خیلی از خاک ها، جریان آب از فضال حفرات بین دانه های خاک را می توان لایه ای فرض نمود که برای آن:

$$v \propto i \quad (5-4)$$

در سنگ ها، شن و ماسه درشت ممکن است جریان آشفته وجود داشته باشد که برای این حالت رابطه فوق اعتبار خود را از دست می دهد.



شکل ۲-۴ تغییرات سرعت v با گرادیان هیدرولیکی i

### ۳-۴ قانون دارسی

در سال ۱۸۵۶، دارسی رابطه ساده خود را برای سرعت جریان آب در خاک اشباع به صورت زیر منتشر نمود:

$$v = ki \quad (6-4)$$

که در آن:

$v$  = سرعت جریان که عبارت است از مقدار آبی که در واحد زمان از واحد سطح عمود بر امتداد جریان عبور می‌کند.

$k$  = ضریب نفوذپذیری

رابطه ۴-۶ بر مبنای مشاهدات تجربی دارسی از حرکت آب در ماسه تمیز تدوین یافته است. مشاهده می‌شود که رابطه فوق مشابه رابطه ۵-۴ است و هر دو رابطه برای شرایط جریان لایه‌ای و هر نوع خاکی معتبر هستند. در رابطه ۴-۶،  $v$  سرعت جریان آب بر پایه سطح مقطع کلی خاک می‌باشد. لیکن سرعت واقعی جریان آب (به عبارت دیگر سرعت تراوش) در فضای بین ذرات بزرگتر از  $v$  است. سرعت واقعی جریان در داخل خاک  $v_s$  را به صورت زیر می‌توان محاسبه نمود:

$$v_s = \frac{v}{n} \quad (7-4)$$

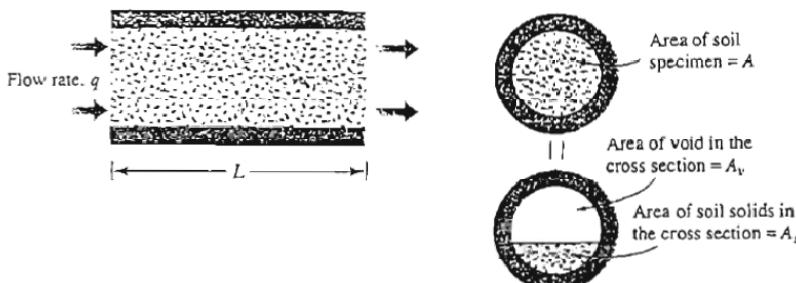
#### اثبات:

برای اثبات رابطه فوق شکل ۳-۴ را درنظر بگیرید. در این شکل خاکی به طول  $L$  با سطح مقطع کلی  $A$  نشان داده شده است. اگر مقدار آب جریان یافته در خاک در واحد زمان با  $q$  نمایش داده شود می‌توان نوشت:  $q = vA = A_v v_s$  که در این رابطه  $A_v = v_s$  سطح مقطع حفرات در مقطع عرضی نمونه است. از طرفی داریم:  $A = A_v + A_s$  که  $A_s$  سطح مقطع قسمت جامد در مقطع عرضی نمونه می‌باشد. با ترکیب روابط فوق می‌توان نوشت:

$$q = v(A_v + A_s) = A_v v_s \rightarrow v_s = \frac{v(A_v + A_s)}{A_v} = \frac{v(A_v + A_s)L}{A_v L} = \frac{v(V_v + V_s)}{V_v}$$

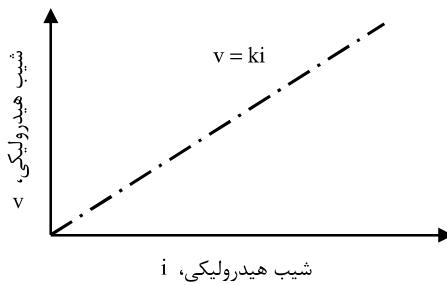
$$\Rightarrow v_s = v \left[ \frac{1 + V_v / V_s}{V_v / V_s} \right] = v \left( \frac{1 + e}{e} \right) = \frac{v}{n}$$

که در فوق  $e = \frac{V_v}{V_s}$  نسبت تخلخل و  $n = \frac{1}{e+1}$  پوکی



شکل ۳-۴ شکل مربوط به حصول رابطه ۷-۴

از رابطه دارسی (رابطه ۶-۴)، این طور بر می‌آید که بین سرعت جریان  $v$  و شبیه هیدرولیکی  $n$  یک رابطه خطی وجود دارد که از مرکز مختصات می‌گذرد (شکل ۴-۴).



شکل ۴-۴ تغییرات سرعت جریان با شیب هیدرولیکی در خاک رس

#### ۴-۴ ضریب نفوذپذیری

ضریب نفوذپذیری دارای همان واحد سرعت جریان است. در دستگاه آحاد SI، ضریب نفوذپذیری بر حسب  $\text{cm/day}$  یا  $\text{m/day}$  بیان می‌شود. ضریب نفوذپذیری خاک‌ها به عوامل متعددی بستگی دارد. این عوامل عبارتند از: **ویسکوزیته سیال**، **اندازه و توزیع اندازه حفرات**، **منحنی دانه‌بندی**، **نسبت تخلخل**، **زیوی سطح دانه‌ها** و **درجه اشباع خاک**. در خاک‌های رس دار، ساختار خاک تاثیر مهمی در ضریب نفوذپذیری دارد. سایر عوامل مهم که در نفوذپذیری رس‌های موثرند عبارتند از: تمترکز یونی و ضخامت لایه آبی که اطراف ذرات رسی نگه داشته شده است. ضریب نفوذپذیری برای خاک‌های مختلف به مقدار زیادی تفاوت می‌کند. در جدول ۱-۴ حدود تغییرات ضریب نفوذپذیری برای خاک‌های مختلف ارائه شده است.

ضریب نفوذپذیری، طبق رابطه زیر به وزن مخصوص و ویسکوزیته سیال بستگی دارد:

$$k = \frac{\gamma_w}{\eta} \bar{K} \quad (8-4)$$

که در آن:

$\gamma_w$  = وزن مخصوص آب

$\eta$  = ویسکوزیته آب

$\bar{K}$  = ضریب نفوذپذیری مطلق

نفوذپذیری مطلق  $\bar{K}$  دارای بعد  $L^2$  (سانتمتر به توان ۲ یا متر به توان ۲) می‌باشد.

جدول ۱-۴ مقادیر نمونه ضریب نفوذپذیری

نوع خاک	k	
	cm / sec	m / day
شن تمیز	1.0 – 100	864 – 86400
ماسه درشت	1.0 – 0.01	864 – 8.64
ماسه ریز	0.01 – 0.001	8.64 – 0.86
لای	0.001 – 0.00001	0.86 – 0.0086
رس	$10^{-6}$	0.00086 کمتر از

پس می‌توان نتیجه گرفت که نفوذپذیری خاک به عوامل زیر بستگی دارد:

(الف) نفوذپذیری مطلق خاک: نفوذپذیری مطلق خاک، از خاکی به خاک دیگر متفاوت بوده و بستگی به فضای خالی خاک دارد. به عنوان مثال در درشت دانه ها که فضال خالی بیشتر است، نفوذپذیری نیز بیشتر است و یا در خاکی که دارای دانه های تیز گوشه است، نفوذپذیری کمتر از خاکی است که دارای دانه های گرد گوشه می باشد. عامل دیگری که در نفوذپذیری مطلق خاک موثر است زبری سطح دانه ها است. به این شکل که هرچه دانه های خاک سطح زبرتی داشته باشند، به علت اصطکاک و تلاف بیشتر انرژی آب، باعث کاهش نفوذپذیری می شوند.

(ب) وزن مخصوص و ویسکوزیته دینامیکی آب جریان یافته در خاک: ویسکوزیته و وزن مخصوص آب خود تابعی از درجه حرارت محیط هستند بنابراین برای یک نمونه خاک در دو دمای مختلف می توان نوشت:

$$\frac{K\theta_1}{K\theta_2} = \frac{\gamma_w \theta_1 \cdot \eta \theta_2}{\gamma_w \theta_2 \cdot \eta \theta_1} \quad (9-4)$$

**نکته :** !

ضریب نفوذپذیری خاک های غیر اشباع کوچکتر از خاک های اشباع بوده و با افزایش درجه اشباع به سرعت افزایش می یابد.

**نکته :** !

برای تعیین ضریب نفوذپذیری خاک در دمای ثابت، برخی رابط تجربی نیز ارائه شده است که مهمترین آن ها عبارتند از:  
برای خاک های ماسه ای:

$$K \propto \frac{e^3}{1+e} \quad (10-4)$$

برای ماسه نسبتاً یکنواخت:

$$K \propto D_{f0}^2 \quad (11-4)$$

## | ۵-۴ آزمایش های تعیین نفوذپذیری |

نفوذپذیری خاک را با استفاده از تجهیزات آزمایشگاهی در آزمایشگاه می توان تعیین نمود. برای خاک هایی با نفوذپذیری بین  $10^{-3}$  تا  $10^{-2} \text{ cm/s}$  می توان از نفوذسنج با هد ثابت و خاک های با نفوذپذیری بین  $10^{-6}$  تا  $10^{-2} \text{ cm/s}$  می توان از روش هد افتاده نمود. در رس ها، نفوذپذیری را می توان از طریق آزمایش ادئومتر (تحکیم) نیز بدست آورد.

التبه تعیین نفوذپذیری خاک در آزمایشگاه به طور کلی نتایج قابل اطمینانی بدست نمی دهد زیرا نمونه خاک دستخورده شده و این مسئله می تواند مقادیر نفوذپذیری خاک را تغییر دهد (به خصوص در ماسه ها). رس ها و سیلت ها ممکن است دارای لنز ماسه ای بوده و نسبت به نفوذپذیری ناهمسانگرد باشند بنابراین مقادیر بدست آمده در آزمایشگاه می تواند تفاوت چشمگیری نسبت به مقادیر محلی داشته باشند.

## ۴-۱ تعیین ضریب نفوذپذیری در آزمایشگاه

دو روش استاندارد برای تعیین ضریب نفوذپذیری در آزمایشگاه وجود دارد:

(الف) آزمایش با بار آبی ثابت

(ب) آزمایش با بار آبی نزولی

در زیر به طور خلاصه هر دو آزمایش تشریح می شود.

## (الف) آزمایش با بار آبی ثابت در آزمایشگاه

در شکل ۵-۴ اصول کلی دستگاه آزمایش با بار ثابت نشان داده شده است. در این آزمایش دبی آب ورودی طوری تنظیم می‌شود که اختلاف بار بین ورودی و خروجی در طی آزمایش ثابت بماند. بعد از ثابت شدن اختلاف بار و دبی ورودی، توسط یک ظرف مدرج، مقدار آب خروجی در مدت زمان مشخصی اندازه گیری می‌شود. کل آب جمع شده را می‌توان مطابق زیر تعریف کرد:

$$Q = Avt = A(ki)t \quad (12-4)$$

که در آن:  $Q$  = حجم آب جمع شده،  $A$  = سطح مقطع نمونه خاک،  $t$  = مدت جمع آوری آب از طرفی می‌توان نوشت:

$$i = \frac{h}{L} \quad (13-4)$$

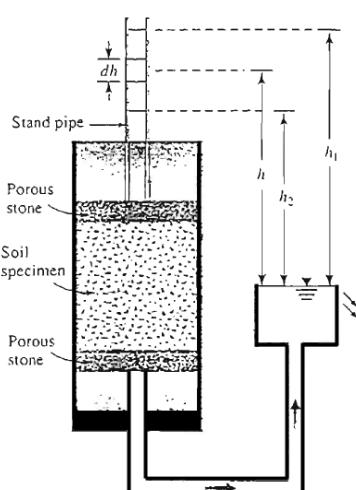
که در آن  $L$  طول نمونه می‌باشد. با قرار دادن رابطه ۱۳-۴ در رابطه ۱۲-۴ به دست می‌آید:

$$Q = A \left( k \frac{h}{L} \right) i \quad (14-4)$$

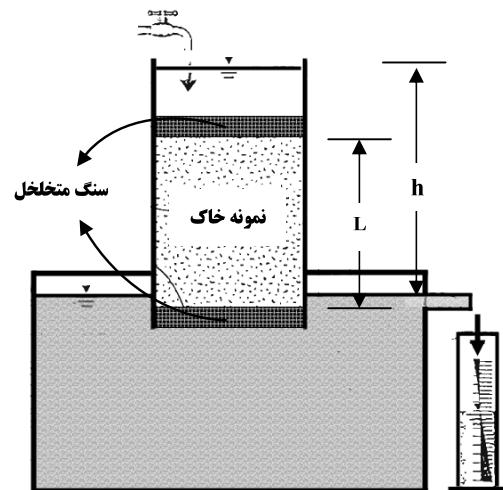
یا:

$$k = \frac{QL}{Aht} \quad (15-4)$$

آزمایش بار ثابت برای تعیین ضریب نفوذپذیری خاک‌های درشت دانه که دارای ضریب نفوذپذیری بزرگی هستند، مفید می‌باشد.



شکل ۴-۶ آزمایش نفوذپذیری با بار نزولی



شکل ۴-۵ آزمایش نفوذپذیری با بار آبی ثابت

**مثال:**

استوانه‌ای از خاک، به سطح مقطع  $6\text{cm}^2$  و ارتفاع  $12\text{cm}$  تحت آزمایش نفوذپذیری با بار آبی ثابت قرار می‌گیرد. اگر اختلاف بار بین ابتدا و انتهای استوانه  $17\text{cm}$  و مقدار آب جمع شده در ظرف در مدت  $90\text{ sec}$  برابر  $20\text{cm}^3$  باشد، مطلوب است تعیین ضریب نفوذپذیری خاک.

$$K = \frac{QL}{Aht} = \frac{20 \times 12}{6 \times 17 \times 90} = 2.6 \times 10^{-2} \text{ cm/s}$$

## (ب) آزمایش با بار آبی متغیر در آزمایشگاه

در شکل ۶-۴ اصول کلی دستگاه آزمایش تعیین نفوذپذیری با بار آبی متغیر نشان داده شده است. آب از طریق یک لوله قائم وارد خاک می شود. در زمان  $t = 0$  اختلاف پتانسیل اولیه  $h_1$  ثبت شده و به آب اجازه داده می شود که از میان نمونه خاک جریان یابد. اختلاف پتانسیلنهای در زمان  $t = t_F$  مساوی  $h_2$  ثبت می گردد. نفوذپذیر در روش بار آبی متغیر با استفاده از رابطه زیر بدست می آید:

$$k = 2.303 \frac{aL}{At} \log_{10} \frac{h_1}{h_2} \quad (16-4)$$

که در آن:

$a$  = سطح مقطع لوله قائم،  $A$  = سطح مقطع نمونه خاک،  $L$  = طول نمونه خاک

$t$  = مدت زمانی که در آن آب از ارتفاع  $h_1$  به  $h_2$  کاهش می یابد

آزمایش با پتانسیل (بار آبی) متغیر یا نزولی برای خاک های ریزدانه با ضریب نفوذپذیری کم مفید است.

 مثال:

در یک آزمایش نفوذپذیری با بار آبی متغیر، مساحت نمونه خاک ۲۰ برابر مساحت لوله قائم و طول آن ۱۰cm اختلاف بار آبی بین ابتدا و انتهای نمونه 30cm باشد و ضریب نفوذپذیری خاک  $1.44 \times 10^{-3}$  cm/s تعیین گردد، در این صورت پس از ۳۸۰ ثانیه اختلاف بار آبی بین ابتدا و انتهای نمونه چقدر خواهد بود؟

$$K = \frac{aL}{At} \ln\left(\frac{h_1}{h_2}\right) = \frac{1 \times 10}{20 \times 380} \ln\frac{30}{h_2} = 1.44 \times 10^{-3} \rightarrow h_2 = 10\text{cm}$$

## ۲-۵ آزمایش های محلی

آزمایش های محلی یا صحرایی، نتایج قابل اطمینان تری از نفوذپذیری بدست می دهند زیرا منعکس کننده شرایط واقعی خاک محل می باشند.

## (الف) آزمایش پمپاژ:

در آزمایش پمپاژ آب از داخل یک گمانه مرکزی به بیرون پمپاژ شده و سطح آب در چاه های شاهد اطراف، ثبت و کنترل می گردد (شکل ۷-۴). آب آنقدر از داخل گمانه به بیرون پمپاژ می شود تا شرایط جریان پایدار حاکم گردد. این مسئله ممکن است چندین روز به طول انجامد. اگر فرض شود که خاک همگن و همسانگرد بوده و گمانه با چاه به طور کامل در داخل خاک اشباع نفوذ می نماید آنگاه نفوذپذیری خاک را با استفاده از رابطه زیر می توان محاسبه نمود:

$$q = \frac{\pi k(h_2^2 - h_1^2)}{2.3 \log_{10}(r_2/r_1)}$$

یا

$$k = \frac{2.3q \log_{10}\left(\frac{r_2}{r_1}\right)}{\pi(h_2^2 - h_1^2)}$$

## فصل چهارم: جریان آب در خاک

که در این معادله:

$$q = \text{آهنگ جریان (یا آهنگ پمپاز)}$$

$$h_1, h_2 = \text{ترازهای آب در چاه های مشاهده ۱ و ۲}$$

$$r_1, r_2 = \text{فاصل شعاعی چاه های مشاهده ۱ و ۲}$$

$$k = \text{نفوذپذیری خاک}$$

**نکته:**

هرچه گمانه ها از چاه اصلی دورتر شوند، سطح آب در آن ها بالاتر خواهد رفت. اگر گمانه را آنقدر از چاه اصلی دور کنیم تا سطح آب در آن برابر سطح آب زیرزمینی قبیل از پمپاز شود، آنگاه فاصله مرکز گمانه گمانه تا مرکز چاه اصلی، شعاع تاثیر چاه خواهد بود و با  $r_w$  نمایش داده می شود.

**نکته:**

ارتفاع سطح آب در چاه اصلی  $h_w$  به ازاء شعاع چاه  $r_w$  بدست می آید.

$$q = \text{پمپاز با آهنگ ثابت}$$

$$\text{سطح زمین}$$

$$\text{سطح اولیه آب} \quad \text{سطح افت واقعی (جریان پایدار)}$$

خاک متخلخل

سطح دوبویی

چاه با نفوذ کامل

سطح نفوذ ناپذیر

### شکل ۷-۴ روش انجام آزمایش نفوذپذیری خاک به روش چاه پمپاز

**مثال:**

با دبی  $250 \text{ lit/min}$  آب در چاه پمپاز می شود و سطح آب را  $12 \text{ متر}$  پایین می برد. دبی پمپاز چقدر باشد تا سطح آب  $18 \text{ متر}$  افت کند؟ (شعاع تاثیر چاه در هر دو حالت برابر بوده و ضخامت لایه آبدار برابر  $100 \text{ متر}$  می باشد)

**حل مسئله:**

ضریب نفوذپذیری در هر دو حالت یکسان بوده و به دبی پمپاز بستگی ندارد.

$$K = \frac{q L n(r_e / r_w)}{\pi(h_e^2 - h_w^2)} \rightarrow \frac{q_1 L n(r_e / r_w)}{\pi(h_e^2 - h_{w1}^2)} = \frac{q_2 L n(r_e / r_w)}{\pi(h_e^2 - h_{w2}^2)} \rightarrow \frac{q_1}{q_2} = \frac{h_e^2 - h_{w1}^2}{h_e^2 - h_{w2}^2}$$

$$h_e = 100 \text{ m} \quad \text{و} \quad h_{w1} = 100 - 12 = 88 \quad \text{و} \quad h_{w2} = 100 - 18 = 82$$

$$\frac{250}{q_2} = \frac{100^2 - 88^2}{100^2 - 82^2} \rightarrow q_2 = 363 \text{ lit/min}$$

### مثال :

از چاهی به قطر 60cm آب با دبی  $1.36 \text{ m}^3/\text{min}$  پمپاژ می شود. با توجه به داده های زیر مطلوب است تعیین  $k$  و مقدار افت آب در چاه.

$$r_1 = 6\text{m}, h_1 = 84\text{m}, r_2 = 15\text{m}, h_2 = 88.5\text{m}, h_e = 100\text{m}$$

$$K = \frac{q \ln(r_2/r_1)}{\pi(h_2^2 - h_1^2)} \rightarrow K = \frac{1.36 \times \ln(15/6)}{\pi \times (88.5^2 - 84^2)} \rightarrow K = 5.1 \times 10^{-4} \text{ m/min}$$

$$K = \frac{q \ln(r_2/r_w)}{\pi(h_2^2 - h_w^2)} \rightarrow 5.1 \times 10^{-4} = \frac{1.36 \ln(15/0.3)}{\pi(88.5^2 - h_w^2)} \rightarrow h_w = 67.15\text{m}$$

$$\Delta h_w = h_e - h_w = 100 - 67.15 = 32.85\text{m}$$

### (ب) آزمایش هد افتان یا خیزان:

با مشاهده آهنگ کاهش یا افزایش تراز آب در داخل گمانه ای که می تواند دارای پوشش جدار کامل یا جزئی باشد آزمایش های ساده ای می توان در عمق های کم انجام داد. آزمایش با هد افتان می تواند به دلیل تجمع مواد سیلیتی در کف گمانه یا دیگر عوامل همانند غیریکنواختی مصالح باعث ایجاد خطأ در نتایج شود. سدرگرن (۱۹۶۷) تعدادی از روش های آزمایش با استفاده از هدهای متغیر را مورد بحث قرار داده است که بعضی از آن ها به همراه روابط موردن استفاده برای محاسبه نفوذپذیری در جدول ۲-۴ ارائه شده اند.

### نکته :

به طور کلی، بهتر است که به جای انجام آزمایش های متعدد به روش هد متغیر چند آزمایش به روش پمپاژ انجام شود هر چند هزینه انجام این آزمایش ها بالاتر باشد.

جدول ۲-۴ بعضی از روش های محاسبه نفوذپذیری خاک ها در محل به روش هد افتان یا خیزان

کاربرد	نفوذپذیری، $k$ به روش هد متغیر	ضریب شکل	نمودار	شرط
ساده ترین روش محاسبه نفوذپذیری، در خاک های لایه ای قابل استفاده نیست. برای بدست آوردن مقادیر $S$ از طریق نمودارهای مربوطه بدست می آید	$k = \frac{R}{16DS} \times \frac{(h_2 - h_1)}{(t_2 - t_1)}$ $\frac{D}{R} \text{ برای } 50 < \frac{D}{R}$	$F = 16\pi DSR$		گمانه بدون غلاف
برای محاسبه نفوذپذیری در اعمق کم در زیر تراز آب زیر زمینی استفاده می شود. در صورت استفاده از روش هد افتان به علت سیلیتی شدن کف گمانه ممکن است نتایج غیر قابل اطمینان بدست آید.	$k = \frac{2\pi R}{11(t_2 - t_1)} \ln\left(\frac{h_1}{h_2}\right)$ $6\text{in.} \leq D \leq 60\text{in.}$ برای	$F = \frac{11R}{2}$		گمانه غلاف دار
برای محاسبه نفوذپذیری در اعمق زیاد در زیر سطح آب زیر زمینی استفاده می شود.	$k = \frac{R^2}{2L(t_2 - t_1)} \ln\left(\frac{L}{R}\right) \ln\left(\frac{h_1}{h_2}\right)$ $\frac{L}{R} > 8$	$F = \frac{2\pi L}{\ln(L/R)}$		گمانه غلاف دار به همراه غلاف متخال یا بدون غلاف در طول $L$
مهم ترین کاربرد این روش محاسبه نفوذپذیری قائم در خاک های ناهمسانگرد می باشد.	$k = \frac{2\pi R + 11L}{11(t_2 - t_1)} \ln\left(\frac{h_1}{h_2}\right)$	$F = \frac{11\pi R^2}{2\pi R + 11L}$		گمانه غلاف دار به طوری که ستونی از خاک به طول $L$ در داخل غلاف قرار گرفته

### ملاحظات تعیین نفوذپذیری خاک در آزمایشگاه:

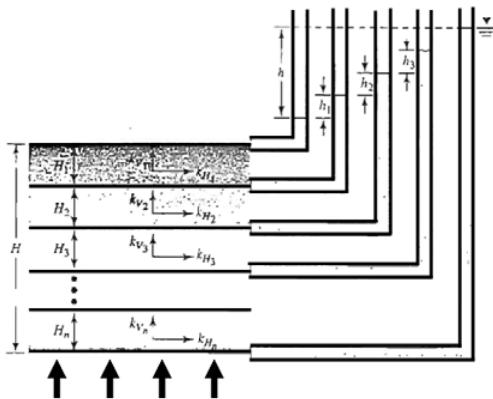
باید توجه داشت که تعیین قابلیت نفوذپذیری خاک در آزمایشگاه روشی غیر قابل اطمینان بوده و بعضی از علل آن به قرار زیر می باشد:

۱. در اکثر موارد ضریب قابلیت نفوذپذیری افقی خاک مورد نظر است ولی در آزمایشگاه ضریب نفوذپذیری عمودی حاصل می شود.
۲. در ماسه ضریب نفوذپذیری افقی و عمودی با هم اختلاف بسیار دارند و معمولاً به علت اینکه رسوبات ماسه ای به طرق مختلف ته نشین شده اند، ضریب قابلیت نفوذپذیری افقی ده ها و یا صدها برابر بیشتر از ضریب قابلیت نفوذپذیری عمودی است.
۳. برای خاک هایی با نفوذپذیری بین  $1 \times 10^{-3}$  تا  $1 \times 10^{-2} \text{ cm/s}$  می توان از نفوذسنجد با هد ثابت و خاک های با نفوذپذیری بین  $10^{-6}$  تا  $10^{-5} \text{ cm/s}$  می توان از روش هد افتاده نمود. در رس ها، نفوذپذیری را می توان از طریق آزمایش ادئومتر نیز بدست آورد.
۴. زمانی که خاک های ریزدانه (رس و سیلت) مورد آزمایش قرار می گیرند، زمان یافتن ضریب نفوذپذیری طولانی است و در نتیجه نشست خاک و یا تبخیر آب در نتیجه آزمایش تاثیر بسیار دارد.
۵. در آزمایشگاه معمولاً برای کم کردن زمان آزمایش از شیب های هیدرولیکی زیاد استفاده می شود (معمولأ ۵ و یا بیشتر) ولی در طبیعت شیب هیدرولیکی معمولاً کم بوده و حدود آن بین ۰/۱ تا ۲ است.
۶. برای آزمایش خاک های رس احتیاج به شیب های هیدرولیکی زیاد است که آب در نمونه جریان یابد. در نتیجه مقدار ضریب نفوذپذیری بدست آمده قابل اطمینان نیست. در خاک های ماسه ای اگر شیب هیدرولیکی زیادتر از حد باشد باعث جوشش در ماسه شده و نسبت تخلخل را تغییر داده و ضریب نفوذپذیری غیر قابل اطمینانی حاصل می شود.
۷. رس ها و سیلت ها ممکن است دارای لنز ماسه ای بوده و نسبت به نفوذپذیری ناهمسانگرد باشند بنابراین مقادیر بدست آمده در آزمایشگاه می تواند تفاوت چشمگیری نسبت به مقادیر محلی داشته باشند.

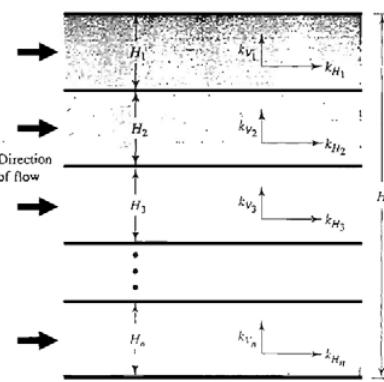
بنابراین آزمایشات صحرایی برای تعیین ضریب نفوذپذیری خاک بهتر است و نتایج بدست آمده قابل اطمینان تر می باشد زیرا منعکس کننده شرایط واقعی خاک محل می باشند ولی عیب آن ها طولانی تر بودن زمان آزمایش و زیاد بودن هزینه های اجرای آزمایش می باشد.

## ۶-۴ نفوذپذیری معادل در خاک های لایه بندی شده

برحسب طبیعت رسوبات (نهشته های) خاک، ضریب نفوذپذیری یک لایه، ممکن است با جهت جریان تغییر یابد. در یک خاک لایه بندی شده، که در آن ضریب نفوذپذیری برای جریان در یک امتداد مشخص، برای لایه های مختلف متفاوت است، تعیین یک ضریب نفوذپذیری معادل برای جریان در امتداد قائم و افقی از میان یک خاک لایه بندی با لایه های افقی مورد توجه قرار می گیرد.



شکل ۶-۴ تعیین ضریب نفوذپذیری معادل  
جریان قائم در خاک لایه بندی شده



شکل ۶-۴ تعیین ضریب نفوذپذیری معادل  
جریان افقی در خاک های لایه بندی شده

شکل ۶-۴ یک خاک  $n$  لایه با جریان در امتداد افق را نشان می دهد به این نوع جریان، جریان موازی گفته می شود.. مقطوعی با طول واحد که از  $n$  لایه عبور داده شده و عمود بر امتداد جریان است، در نظر گرفته می شود. نفوذپذیری معادل را در چنین حالتی با استفاده از رابطه زیر می توان بدست آورد:

$$k_{H(eq)} = \frac{1}{H} (k_{H1}H_1 + k_{H2}H_2 + k_{H3}H_3 + \dots + k_{Hn}H_n) = \frac{\sum k_{Hi}H_i}{\sum H_i} \quad (17-4)$$

**نکته مهم:**

در جریان موازی داریم:

$$q = q_1 + q_2 + \dots + q_n \quad .1$$

$$i = i_1 = i_2 = \dots = i_n \quad .2$$

شکل ۶-۴، یک خاک  $n$  لایه ای را با جریان در امتداد قائم نشان می دهد به این نوع جریان، جریان سری گفته میشود. نفوذپذیری معادل را در چنین حالتی با استفاده از رابطه زیر می توان بدست آورد:

$$k_{V(eq)} = \frac{H}{\left( \frac{H_1}{k_{V1}} \right) + \left( \frac{H_2}{k_{V2}} \right) + \left( \frac{H_3}{k_{V3}} \right) + \dots + \left( \frac{H_n}{k_{Vn}} \right)} = \frac{\sum H_i}{\sum \frac{H_i}{K_{Vi}}} \quad (18-4)$$

**نکته مهم:**

در جریان سری داریم:

$$q = q_1 = q_2 = \dots = q_n \quad .1$$

$$h = h_1 + h_2 + \dots + h_n \quad .2$$


**مثال:**

نتایج یک آزمایش نفوذپذیری با پتانسیل ثابت برای یک نمونه ماسه ریز با قطر  $150$  میلیمتر و طول  $300$  میلیمتر به صورت زیر می‌باشد: اختلاف بار =  $500$  میلیمتر، زمان جمع آوری آب =  $5$  دقیقه، حجم آب جمع آوری شده =  $350$  سی سی مطلوب است تعیین ضریب نفوذپذیری خاک.

حل: برای آزمایش با پتانسیل ثابت داریم:

$$k = \frac{QL}{Aht}$$

$$Q = 350 \text{ cc} \quad L = 300 \text{ mm} \quad A = (\pi/4)(150^2) = 17671.46 \text{ mm}^2 \quad h = 500 \text{ mm} \quad t = 5 \times 60 = 300 \text{ sec}$$

بنابراین:

$$k = \frac{(350 \times 10^3) \times 300}{17671.46 \times 500 \times 300} = 3.96 \times 10^{-2} \text{ mm/sec} = 3.96 \times 10^{-3} \text{ cm/sec}$$


**مثال:**

اطلاعات زیر در مورد یک آزمایش نفوذپذیری با پتانسیل نزولی در دست است:

$$= \text{سطح مقطع نمونه خاک} = 1200 \text{ mm}^2$$

$$= \text{طول نمونه خاک} = 150 \text{ mm}$$

$$= \text{سطح مقطع لوله پیزومتر} = 50 \text{ mm}^2$$

$$t = 0 \quad \text{اختلاف بار در زمان} = 400 \text{ mm}$$

$$t = 5 \text{ min} \quad \text{اختلاف بار در زمان} = 200 \text{ mm}$$


**حل مسئله:**

با استفاده از رابطه  $20-4$  داریم:

$$k = 2.3 \frac{aL}{At} \log_{10} \frac{h_1}{h_2}$$

$$a = 50 \text{ mm}^2 \quad A = 1200 \text{ mm}^2 \quad L = 150 \text{ mm} \quad h_1 = 400 \text{ mm} \quad h_2 = 200 \text{ mm} \quad t = 5 \text{ min}$$

با قرار دادن مقادیر فوق داریم:

$$k = \left[ \frac{2.3 \times 50 \times 150}{1200 \times (5 \times 60)} \right] \log \left( \frac{400}{200} \right) = 1.44 \times 10^{-2} \text{ mm/sec} = 1.44 \times 10^{-3} \text{ cm/sec}$$


**مثال:**

مطابق شکل  $11-4$ -الف یک لایه خاک نفوذپذیر در روی لایه نفوذناپذیر قرار دارد. با فرض  $k = 0.000158 \text{ m/sec}$ ، برای لایه نفوذپذیر، مطلوب است تعیین دبی از میان این لایه بر حسب  $\text{m}^3/\text{hr}$  بر واحد عرض. مقدار  $H = 10 \text{ m}$  و  $\alpha = 5^\circ$  است.

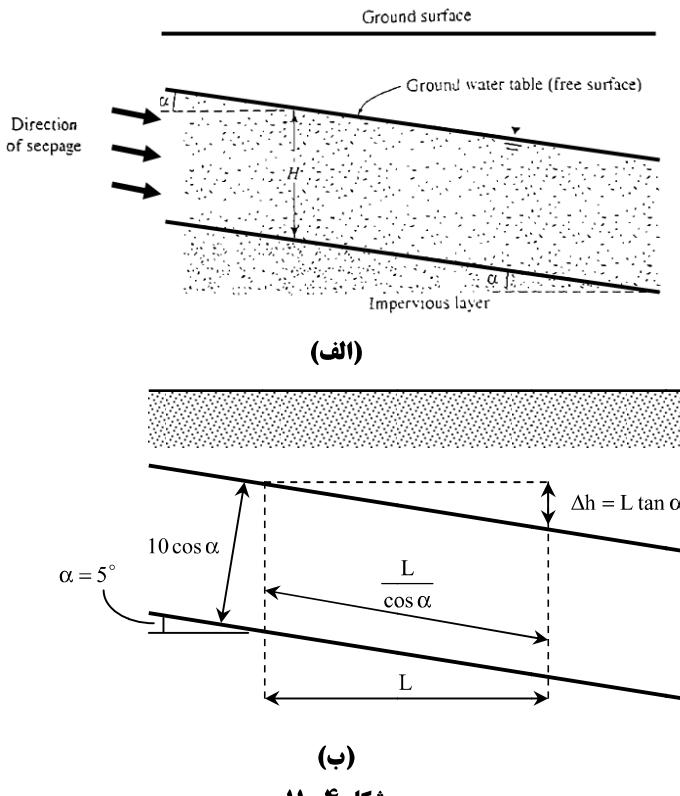

**حل مسئله:**

با استفاده از شکل  $11-4$ -ب داریم:

$$i = \frac{\text{ارتفاع بار}}{\text{طول}} = \frac{L \tan \alpha}{\left( \frac{L}{\cos \alpha} \right)} = \sin \alpha$$

$$q = kiA = (k)(\sin \alpha)(l)(\cos \alpha)(l)$$

$$k = 0.000158 \text{ m/sec} \rightarrow q = (0.000158)(\sin 5^\circ)(10 \sin 5^\circ)(3600) = 0.493 \text{ m}^3/\text{h/m}$$



شکل ۱۱-۴

**مثال:**

یک نمونه خاک برای آزمایش نفوذپذیری با بار ثابت دارای ارتفاع 25cm و قطر 12.5cm است. در حین آزمایش برای اختلاف بار 75cm، آب جمع آوری شده در ۳ دقیقه مساوی  $650\text{cm}^3$  اندازه گیری شده است. مطلوب است تعیین ضریب نفوذپذیری خاک.

$$k = \frac{QL}{Aht}, A = \pi \cdot \frac{12.5^2}{4} = 122.718\text{cm}^2, t = 3 \times 60 = 180\text{sec}$$

$$k = \frac{650 \times 25}{122.718 \times 75 \times 180} = 9.81 \times 10^{-3} \text{cm/sec}$$

**مثال:**

یک نمونه خاک برای آزمایش نفوذپذیری با بار ثابت دارای ارتفاع 35cm و مساحت 125cm می باشد. در حین آزمایش برای اختلاف بار 42cm، آب جمع آوری شده در ۳ دقیقه مساوی  $580\text{cm}^3$  اندازه گیری شده است. اگر نسبت تخلخل خاک 0.61 باشد سرعت واقعی جریان آب عبوری از داخل خاک چقدر است؟

$$k = \frac{QL}{Aht} = \frac{580\text{cm}^3 \times 35\text{cm}}{125\text{cm}^2 \times 42\text{cm} \times 180\text{sec}} = 2.15 \times 10^{-2} \text{cm/sec}$$

$$v_s = \frac{v}{n} = v \left( \frac{1+e}{e} \right); v = ki$$

$$v_s = ki \left( \frac{1+e}{e} \right) = 0.0215 \left( \frac{42}{35} \right) \left( \frac{1+0.61}{0.61} \right) = 0.068\text{cm/sec}$$

**مثال:**

در یک آزمایش نفوذپذیری با پتانسیل ثابت برای یک نمونه ماسه ریز، مساحت نمونه  $105\text{cm}^2$  و نفوذپذیری آن  $120\text{cm}^3/\text{min}$  می باشد، در صورتی که طول نمونه  $25\text{cm}$  و آب جمع آوری شده در زمان ۱ دقیقه برابر  $120\text{cm}^3$  باشد، اختلاف بار آبی ابتدا و انتهای نمونه و سرعت ظاهری جریان چقدر خواهد بود؟

$$k = \frac{QL}{Aht} = 0.014 = \frac{120 \times 25}{105(h)60} \rightarrow h = 34\text{cm}$$

$$v = ki = (0.014) \left( \frac{34}{25} \right) = 0.019\text{cm/sec}$$

**مثال:**

شکل ۱۲-۴ یک خاک لایه بندی شده را درون یک لوله آزمایش با مقطع  $100 \times 100\text{mm}$  نشان می دهد. جریان ورودی آب طوری تنظیم شده است که اختلاف بار هیدرولیکی ثابت  $300\text{m}$  به وجود آید. ضرایب نفوذپذیری خاک در امتداد جریان به شرح زیر می باشند:

خاک	$k(\text{cm/sec})$
A	$1 \times 10^{-2}$
B	$3 \times 10^{-3}$
C	$4.9 \times 10^{-4}$

مطلوب است تعیین دبی آب ورودی بر حسب  $\text{cm}^3/\text{hr}$  (سانتی متر مکعب بر ساعت)

**حل مسئله:**

با استفاده از رابطه ۱۲-۴ داریم:

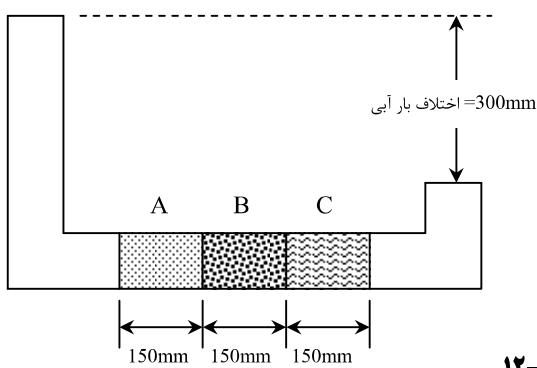
$$k_{eq} = \frac{H}{\frac{H_1}{k_1} + \frac{H_2}{k_2} + \frac{H_3}{k_3}} = \frac{450\text{mm}}{\frac{150}{10^{-1}} + \frac{150}{3 \times 10^{-2}} + \frac{150}{4.9 \times 10^{-3}}} = 0.01212\text{mm/sec} = 0.001212\text{cm/sec}$$

$$q = k_{eq} i A = (0.01212\text{cm/sec}) \left( \frac{300\text{mm}}{450\text{mm}} \right) \times 100^2 = 80.8\text{mm}^3/\text{sec} = 0.0808\text{cm}^3/\text{sec} = 290.58\text{cm}^3/\text{hr}$$

$$80.8 = 10^{-1} \times \frac{\Delta h_1}{150} \times 100^2 \rightarrow \Delta h_1 = 12.12\text{mm}$$

$$80.8 = 3 \times 10^{-2} \times \frac{\Delta h_2}{150} \times 100^2 \rightarrow \Delta h_2 = 40.4\text{mm}$$

$$80.8 = 4.9 \times 10^{-3} \times \frac{\Delta h_3}{150} \times 100^2 \rightarrow \Delta h_3 = 247\text{mm}$$



شکل ۱۲-۴

## راه حل دوم:

$$q_1 = q_2 = q_3 \rightarrow k_1 \cdot i_1 \cdot A_1 = k_2 \cdot i_2 \cdot A_2 = k_3 \cdot i_3 \cdot A_3$$

$$A_1 = A_2 = A_3 \rightarrow k_1 \cdot i_1 = k_2 \cdot i_2 = k_3 \cdot i_3 \rightarrow k_1 \frac{\Delta h_1}{L_1} = k_2 \frac{\Delta h_2}{L_2} = k_3 \frac{\Delta h_3}{L_3}$$

$$L_1 = L_2 = L_3 \rightarrow k_1 \Delta h_1 = k_2 \Delta h_2 = k_3 \Delta h_3$$

$$\Delta h_1 + \Delta h_2 + \Delta h_3 = 300 \text{ mm} \rightarrow \Delta h_1 + \frac{k_1}{k_2} \Delta h_1 + \frac{k_1}{k_3} \Delta h_1 = 300$$

$$\rightarrow \Delta h_1 = \frac{300}{1 + \frac{k_1}{k_2} + \frac{k_1}{k_3}} = \frac{300}{1 + \frac{10^{-1}}{3 \times 10^{-2}} + \frac{10^{-1}}{4.9 \times 10^{-3}}} = 12.125 \text{ mm}$$

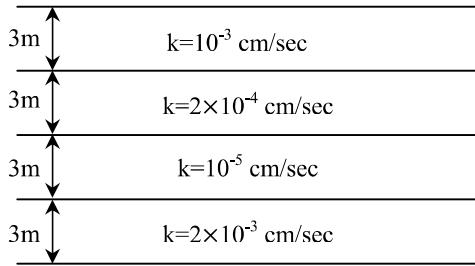
$$\Delta h_2 = \frac{k_1}{k_2} \Delta h_1 = \frac{10^{-2}}{3 \times 10^{-3}} \times 12.125 = 40.42$$

$$\Delta h_3 = 300 - 12.125 - 40.42 = 247.49 \text{ mm}$$

$$q = k_1 \cdot i_1 \cdot A = 10^{-1} \times \frac{12.125}{150} \times 100^2 = 80.8 \text{ mm}^3 / \text{sec}$$

 مثال:

در شکل یک خاک لایه نشان داده شده است. برای جریان در امتداد قائم، مطلوب است تعیین ضریب نفوذپذیری معادل بر حسب سانتیمتر بر ثانیه.



$$k_{eq} = \frac{\sum H_i}{\sum \frac{H_i}{k_i}} = \frac{4 \times 3 \times 100}{300 \left( \frac{1}{2 \times 10^{-3}} + \frac{1}{10^{-5}} + \frac{1}{2 \times 10^{-4}} + \frac{1}{10^{-3}} \right)} = 3.755 \times 10^{-5} \text{ cm/sec}$$

 مثال:

با مراجعه به شکل مسئله قبل، مطلوب است تعیین ضریب نفوذپذیری معادل برای جریان در امتداد افق بر حسب سانتی متر بر ثانیه. همچنین مطلوب است محاسبه . $k_{V(eq)}/k_{H(eq)}$

$$k_{eq} = \frac{\sum H_i k_i}{\sum H_i} = \frac{3(2 \times 10^{-3} + 10^{-5} + 2 \times 10^{-4} + 10^{-3})}{3 \times 4} = 8.025 \times 10^{-4} \text{ cm/sec}$$

$$\rightarrow \frac{k_{V(eq)}}{k_{H(eq)}} = \frac{3.755 \times 10^{-5}}{8.025 \times 10^{-4}} = 0.0468$$

## ۷-۴ رابطه پیوستگی و شبکه جریان

در قسمت های قبلی، حالت های ساده ای از جریان مورد توجه قرار گرفت که برای محاسبه دبی جریان در آن ها، کاربرد مستقیم قانون دارسی کفایت می کرد اما در خیلی از حالات، جریان آب در خاک نه تنها در یک امتداد نیست، بلکه در تمام سطح عمود بر جریان نیز یکنواخت نمی باشد. بنابراین در چنین شرایطی از رویکردن متفاوت برای محاسبه دبی و فشار جریان استفاده می نماییم.

با فرض غیرقابل تراکم بودن آب و عدم تغییر حجم در توده خاک و با مساوی قرار دادن دبی جریان ورودی و دبی جریان خروجی در شکل ۱۳-۴، معادله پیوستگی جریان به صورت زیر به دست می آید:

$$\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_z}{\partial z} = 0$$

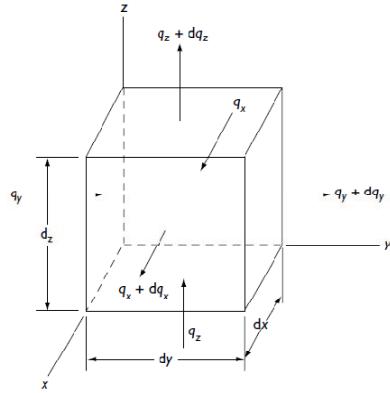
با استفاده از قانون دارسی، سرعت جریان را می توان به صورت زیر نوشت:

$$v_x = k_x \cdot i_x = k_x \frac{\partial h}{\partial x}$$

$$v_z = k_z \cdot i_z = k_z \frac{\partial h}{\partial z}$$

که در روابط فوق  $k_x$  و  $k_z$  به ترتیب ضرایب نفوذپذیری در امتدادهای افقی و قائم می باشند. با ترکیب روابط فوق می توان نوشت:

$$k_x \frac{\partial^2 h}{\partial x^2} + k_z \frac{\partial^2 h}{\partial z^2} = 0 \quad (19-4)$$



شکل ۱۳-۴

اگر خاک از نقطه نظر نفوذپذیری ایزوتروپیک (همسانگرد) باشد (یعنی  $k_x = k_z$ )، رابطه پیوستگی برای جریان های دوبعدی به صورت زیر نوشه می شود:

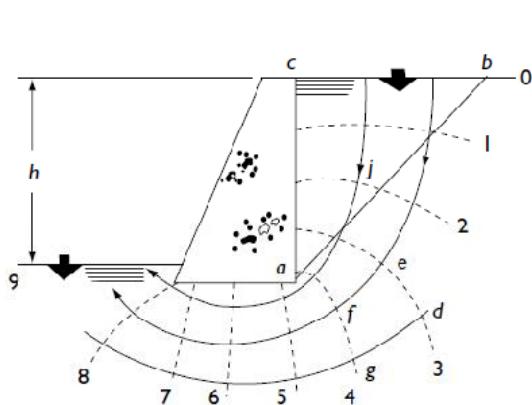
$$! \quad \frac{\partial^2 h}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 h}{\partial z^2} = 0 \quad (20-4)$$

رابطه فوق که رابطه پیوستگی برای یک محیط ایزوتروپیک است، نشان دهنده دو دسته منحنی متعامد می باشد که نام یکی خطوط جریان و نام دیگری خطوط هم پتانسیل است. خط جریان خطی است که ذرات آب در امتداد آن از بالا دست به پایین دست در خاک نفوذپذیر جویان می یابند. خط هم پتانسیل خطی است که نقاط واقع در روی آن دارای یک انرژی پتانسیل می باشد. بنابراین اگر پیزومترهایی در روی نقاط واقع در روی یک خط هم پتانسیل نصب شوند، تراز فوکانی سطح آب در تمام بیزومنترها یکسان خواهد بود.

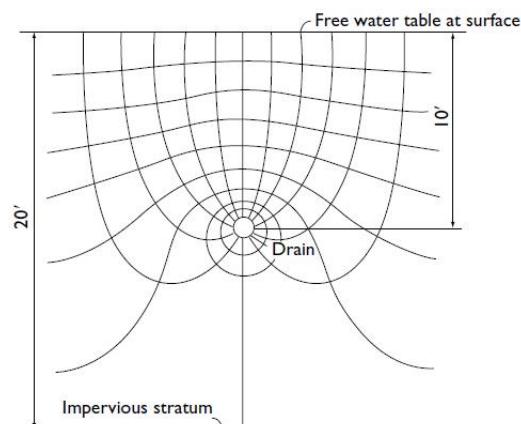
ترکیبی از تعداد خطوط جریان و تعدادی خطوط هم پتانسیل، شبکه جریان نامیده می شوند. در ترسیم شبکه جریان دو قاعده زیر را باید مرااعات نمود:

۱. خطوط جریان و خطوط هم پتانسیل بر هم عمودند.
۲. هر یک از چشمه های شبکه جریان تقریباً باید مربع باشند.

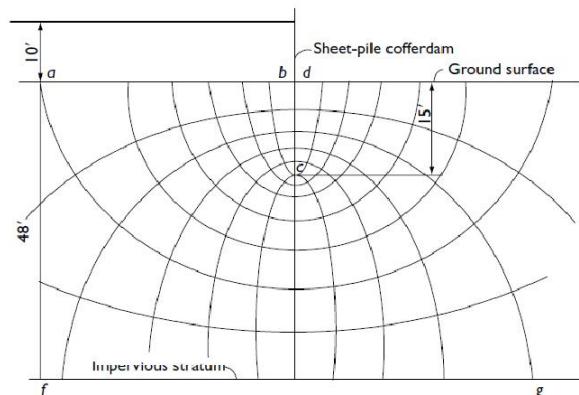
مثال هایی از شبکه جریان در شکل های زیر نشان داده شده اند.



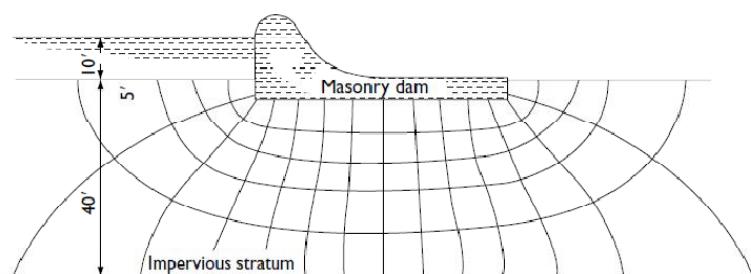
شکل ۴-۱۵ شبکه جریان پشت دیوار حائل



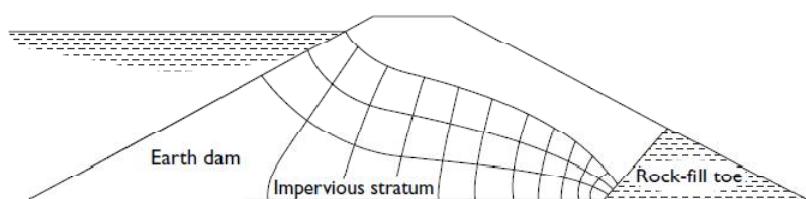
شکل ۴-۱۶ شبکه جریان در اطراف لوله زهکش



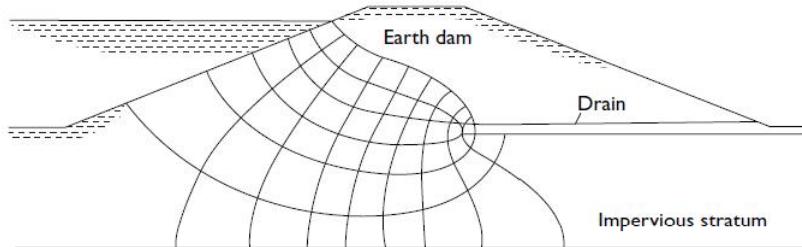
شکل ۴-۱۷ شبکه جریان اطراف سپری



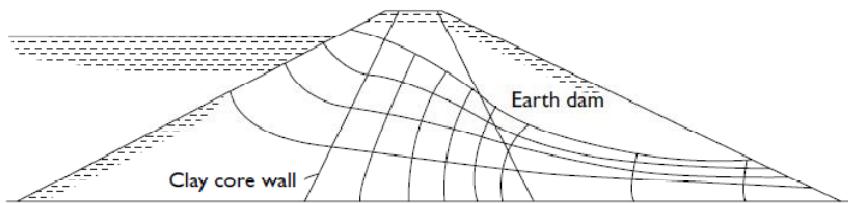
شکل ۴-۱۸ شبکه جریان زیر آب بند بتونی



شکل ۴-۱۹ شبکه جریان داخل سد خاکی با بستر نفوذناپذیر



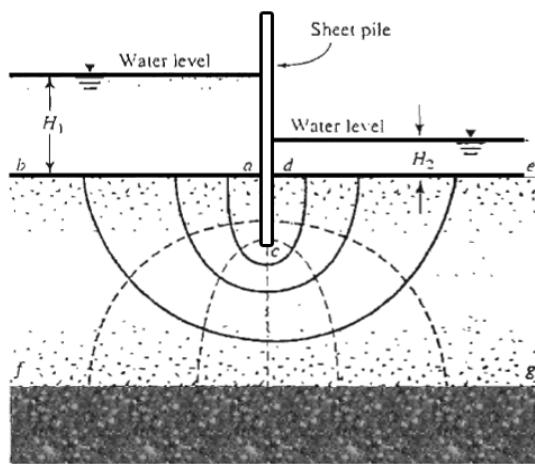
شکل ۱۹-۴ شبکه جریان در داخل سد و فونداسیون سد خاکی



شکل ۲۰-۴ شبکه جریان داخل سد ناحیه بندی شده با هسته رسی

برای شبکه جریان نشان داده شده در شکل ۲۱-۴ شرایط مرزی زیر اعمال شده است:

۱. سطح لایه نفوذپذیر در بالادست و پایین دست (خطوط ab و de)، خطوط هم پتانسیل هستند.
۲. چون ab و de خطوط هم پتانسیل هستند، تمام خطوط جریان این دو خط را با زاویه قائم قطع می کنند.
۳. مرزهای لایه نفوذناپذیر یعنی خط fg یک خط جریان است و به همین ترتیب سطوح پرده نفوذناپذیر (سطح سپر) یعنی خط acd، نیز یک خط جریان است.
۴. خطوط هم پتانسیل، خطوط جریان acd و fg را به زاویه قائم قطع می کنند.



شکل ۲۱-۴

با توجه به شکل فوق می توان گفت:

- ۱. در شکل فوق تعداد خطوط جریان برابر ۵ می باشد بنابراین  $4 \text{ مجرای جریان خواهیم داشت یعنی } N_f = 4$
- ۲. تعداد خطوط پتانسیل برابر ۷ می باشد بنابراین  $6 \text{ افت پتانسیل خواهیم داشت، یعنی } N_d = 6$

## ۸-۴ محاسبه تراوش به وسیله شبکه جریان (تعیین دبی زهاب)

در هر شبکه جریان، نوار بین دو خط جریان، مجرای جریان یا کanal جریان نامیده می شود. شکل ۲۲-۴ یک مجرای جریان همراه با خطوط هم پتانسیل را که تشکیل چشمه های مربع می دهد را نشان می دهد. دبی نشت از میان مجرای جریان برای عرض واحد (عمود بر مقطع قائم بر لایه نفوذپذیر) به صورت زیر قابل محاسبه است:

$$\Delta q = k \frac{H}{N_d} \quad (21-4)$$

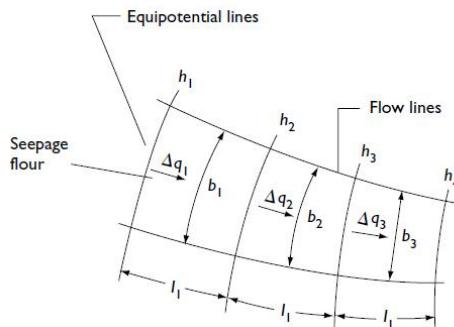
که در آن:

$H$  = اختلاف پتانسیل بین بالادست و پایین دست (افت کلی بار آبی)

$N_d$  = تعداد افت های پتانسیل

اگر تعداد مجاري جريان در يك شبکه جريان مساوي  $N_f$  باشد، دبی کل جريان از تمام مجاري جريان برای عرض واحد برابر خواهد شد با:

$$\Delta q = k \frac{HN_f}{N_d} \quad (22-4)$$



شکل ۲۲-۴

**نکته:**

اگر لایه نفوذپذیر که آب در آن جريان می یابد، غیرهمسانگرد باشد، در اين صورت ضریب نفوذپذیری در دو امتداد عمود بر هم  $x$  و  $z$  یکسان نخواهد بود. در این حالت دبی گذرنده از تمام مجاري جريان برای عرض واحد به صورت زیر بدست می آید:

$$q = \sqrt{k_x \cdot k_z} \times \left( \frac{HN_f}{N_d} \right)$$

که در اين رابطه  $N_f$  و  $N_d$  بر اساس شبکه جريان مربعی خاک همسانگرد تعیین می شوند.

**مثال:**

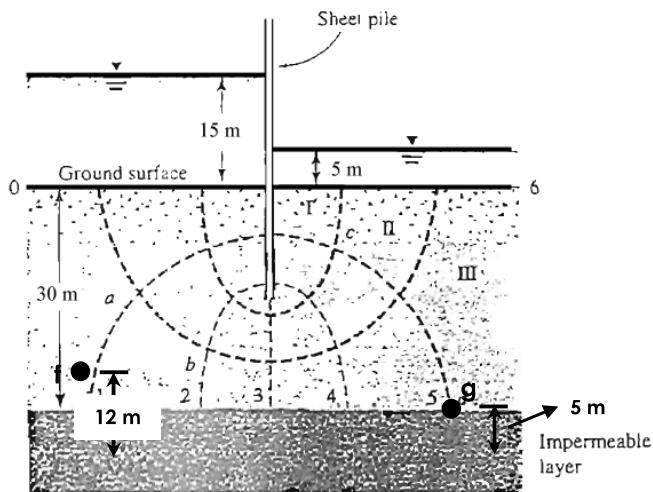
در شکل زیر شبکه جريان در اطراف يك ردیف سپرکوبی در يك لایه نفوذپذیر نشان داده شده است. با توجه به اینکه  $k_x = k_z = k = 5 \times 10^{-3}$  مطلوب است تعیین:

(الف) ارتفاع پیزومتری نسبت به تراز زمین در نقاط  $a$ ،  $b$ ،  $c$  و  $d$ .

(ب) دبی نشت از میان مجاري جريان شماره ۲ برای عرض واحد.

(پ) کل دبی نشت از میان لایه نفوذپذیر برای عرض واحد.

(ت) فشار منفذی در نقاط  $f$  و  $g$ .



**حل مسئله:**

(الف)

با توجه به شکل،  $N_f = 3$  و  $N_d = 6$ . افت کلی بار آبی بین بالادست و پایین دست مساوی ۱۰ متر است. بنابراین افت بار برای هر خط پتانسیل مساوی  $10/6 = 1.667\text{m}$  است. نقطه a روی خط پتانسیل شماره ۱ قرار دارد. این بدان معنا است که افت پتانسیل در a مساوی  $1 \times 1.667 = 1.667\text{m}$  است. بنابراین سطح آب در پیزومتر واقع در a برابر است با: بالای سطح زمین  $(15 - 1.667) = 13.33\text{m}$

به طور مشابه تراز پیزومتری در سایر نقاط برابر است با:

$$\text{بالای سطح زمین} = (15 - 2 \times 1.667) = 11.67\text{m}$$

$$\text{بالای سطح زمین} = (15 - 5 \times 1.667) = 6.67\text{m}$$

$$\text{بالای سطح زمین} = (15 - 6 \times 1.667) = 6.67\text{m}$$

(ب)

$$\Delta q = k \frac{H}{N_d}$$

$$k = 5 \times 10^{-3} \text{ cm/sec} = 5 \times 10^{-5} \text{ m/sec}$$

$$\Delta q = 5 \times 10^{-5} \times 1.667 = 8.34 \times 10^{-5} \text{ m}^3/\text{sec/m}$$

(پ)

$$q = k \frac{HN_f}{N_d} = (5 \times 10^{-5}) \times 1.667 \times 3 = 25 \times 10^{-5} \text{ m}^3/\text{sec/m}$$

(ت) مينا لايه نفوذناپذير

$$h = \frac{p}{\gamma_w} + z = 15 + 30 = 45\text{m}$$

$$h - h_f = 1.67 \rightarrow h_2 = 45 - 16.7 = 43.33\text{m}$$

$$h_f = \frac{p_f}{\gamma_w} + z \rightarrow 43.33 = \frac{p_f}{\gamma_w} + 12 \rightarrow \frac{p_f}{\gamma_w} = 31.33\text{m} \rightarrow p_f = u_f = 31.33 \times \gamma_w = 313.3\text{kN/m}^2$$

$$p_g = u_g = (6.67 + 25) \times \gamma_w = 31.67 \times 10 = 316.67\text{kN/m}^2$$

نکته :

فشار آب حفره ای و فشار بالابرنده در زیر سازه هیدرولیکی هر دو به یک مفهوم هستند و منظور فشار آب  $p$  در نقطه ای مانند A است که در مکانیک خاک آن را با  $u_A$  نشان می دهند و از رابطه زیر بدست می آید:

$$U_A = (h_A - z_A) \times \gamma_w$$

که در آن:

$$= وزن مخصوص آب$$

$=$  بار آبی در نقطه مورد نظر که همان فاصله سطح تراز آب در آن نقطه تا سطح مبنا می باشد.

$=$  فاصله نقطه مورد نظر تا سطح مبنا

نکته مهم :

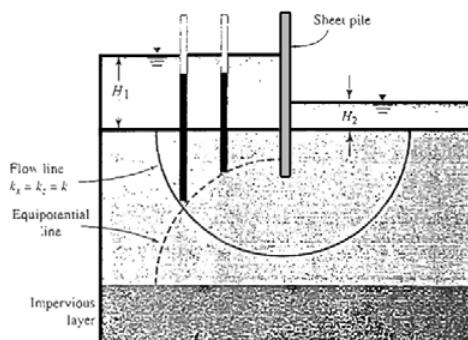
$\Delta h$  یا اختلاف هد برابر اختلاف تراز آب داخل پیزومتر ها نسبت به یکدیگر است در حالی که اختلاف صعود آب در پیزومترها

با استفاده از رابطه  $\frac{u}{\gamma_w} - \frac{p}{\gamma_w}$  یا همان  $S = \frac{u_A - u_B}{\gamma_w}$  بدست می آید.

$$\Delta h = \left[ \frac{u}{\gamma_w} + z \right]_A - \left[ \frac{u}{\gamma_w} + z \right]_B$$

$$S = \frac{u_A - u_B}{\gamma_w}$$

به طور مثال در شکل ۲۳-۴ اختلاف هد  $\Delta h$  برابر صفر بوده ولی دو پیزومتر دارای اختلاف صعود آب یا همان فشار منفذی متفاوت می باشند.

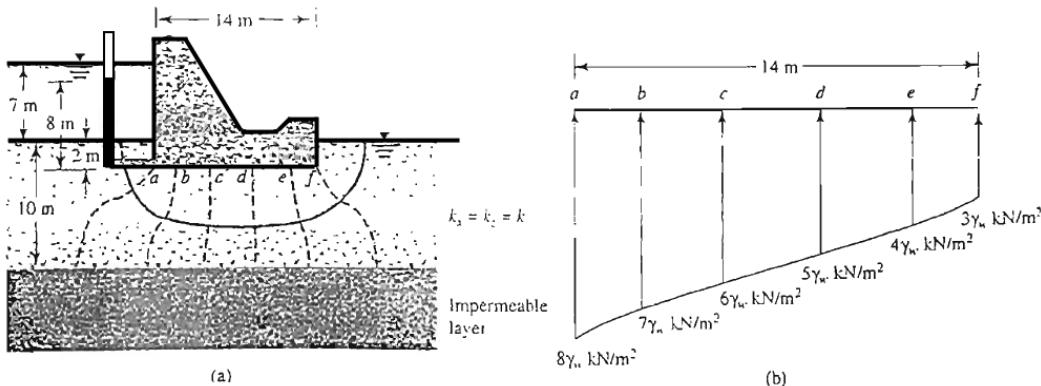


شکل ۲۳-۴

#### ۹-۴ | فشار بر کنش در زیر سازه های هیدرولیکی

از شبکه جریان می توان برای تعیین فشار برکنش در زیر سازه های هیدرولیکی استفاده کرد. این مفهوم را می توان با استفاده از یک مثال ساده نشان داد.

شکل ۲۴-۴ مقطع عرضی سرریز یک بند انحرافی را نشان می دهد که پایه آن در ۲ متری زیر سطح زمین قرار دارد. با فرض  $k_x = k_z = k$ ، شبکه جریان در زیر این سرریز رسم شده است. حال با استفاده از خطوط هم پتانسیل می توان نمودار توزیع فشار در زیر پایه این بند را به صورت زیر بدست آورد:



شکل ۴-۴ فشار برکنش در زیر یک سازه هیدرولیکی

۷ افت پتانسیل در شبکه جریان وجود دارد و اختلاف سطح آب در بالادست و پایین دست برابر ۷ متر است. در نتیجه هر افت پتانسیل  $H/7 = 1\text{ m}$  متر می باشد. فشار برکنش برابر است با:

$$[(7+2)-1] \times \gamma_w = 8\gamma_w = \text{فشار منفذی در نقطه } a \text{ ضرب در وزن مخصوص آب}$$

به طور مشابه در نقطه b داریم:

$$b = [7 + 2 - 2 \times 1] \times \gamma_w = 7\gamma_w$$

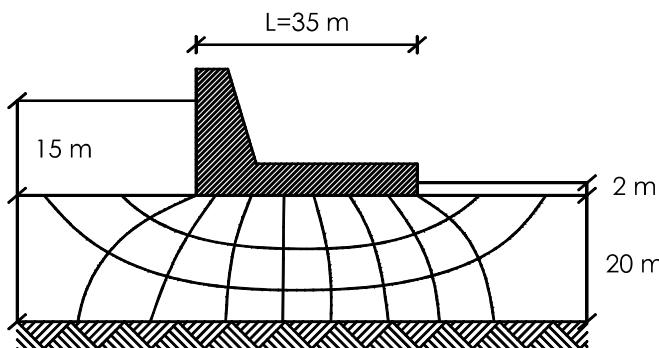
در شکل فوق نمودار تغییرات فشار برکنش رسم شده است. با محاسبه مساحت زیر نمودار فشار، نیروی برکنش بدست می آید که به آن نیروی نشت گفته می شود.

#### مثال امتحانی:

در شبکه جریان نشان داده شده در شکل زیر مطلوب است:  $s = 10^{-5} \text{ cm/s}$

(الف) مقدار آب عبوری از زیر سد در طی ۴ روز ( $1/5$  نمره)

(ب) محاسبه نیروی برکنش ناشی از تراوش آب از زیر سد ( $1/5$  نمره)



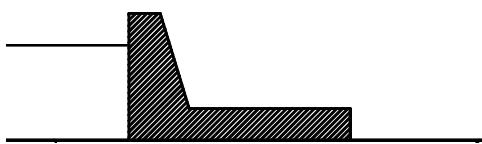
حل (الف)

$$k = 10^{-5} \text{ cm/s} = 10^{-5} \times 10^{-2} \text{ m/s} = 10^{-7} \text{ m/s}$$

$$q = kH \frac{N_f}{N_d} = 10^{-7} \times 13 \times \frac{3}{9} \times 1\text{ m} = 4.33 \times 10^{-7} \text{ m}^3/\text{s}$$

$$Q = q \times t = 4.33 \times 10^{-7} \times 4 \times 24 \times 60 \times 60 = 0.14976 \text{ m}^3$$

(حل (ب)



$$F = P \times A = \left( \frac{15\gamma_w + 2\gamma_w}{2} \right) \times 35 \times 1 = 2975 \text{ kN}$$

**مثال :**

شبکه جریان در اطراف یک ردیف سپرکوبی در یک لایه نفوذناپذیر در شکل زیر نشان داده شده است. داریم: کلی دبی نشت از میان لایه نفوذپذیر برای عرض واحد را محاسبه نمایید.

$$k = 4 \times 10^{-4} \text{ cm/sec}$$

$$H = H_1 - H_2 = 6 - 1.5 = 4.5 \text{ m}$$

$$N_f = 4$$

$$N_d = 8$$

بنابراین:

$$q = kH \left( \frac{N_f}{N_d} \right) = \left( \frac{4 \times 10^{-4}}{10^2} \right) \left( \frac{4.5 \times 4}{8} \right)$$

$$= 9 \times 10^{-6} \text{ m}^3 / \text{m/sec}$$

$$= 77.76 \times 10^{-2} \text{ m}^3 / \text{m/day}$$

**مثال :**

شبکه جریان در اطراف یک ردیف سپرکوبی در یک لایه نفوذناپذیر در شکل زیر نشان داده شده است. داریم: کلی دبی نشت از میان لایه نفوذپذیر برای عرض واحد را محاسبه نمایید.

$$k = 4 \times 10^{-4} \text{ cm/sec}$$

$$H = H_1 - H_2 = 3 - 0.5 = 2.5 \text{ m}$$

$$N_f = 3$$

$$N_d = 5$$

بنابراین:

$$q = kH \left( \frac{N_f}{N_d} \right) = \left( \frac{4 \times 10^{-4}}{10^2} \right) \left( \frac{2.5 \times 3}{5} \right)$$

$$= 6 \times 10^{-6} \text{ m}^3 / \text{m/sec}$$

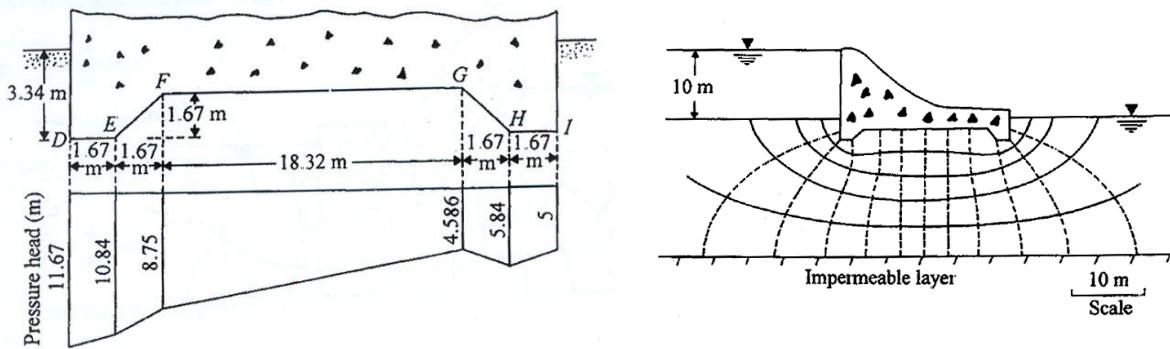
$$= 0.518 \text{ m}^3 / \text{m/day}$$


**مثال:**

برای شبکه جریان زیر سد بتنی نشان داده شده در شکل زیر مطلوب است: ( $k = 2 \times 10^{-3} \text{ cm/sec}$ )

(الف) دبی عبوری از میان لایه نفوذپذیر زیر سد برای واحد عرض سد.

(ب) نیروی برکنش وارد بر زیر سد. مختصات هندسه زیر سد در شکل نشان داده است.



(الف)

$$q = kH \left( \frac{N_f}{N_d} \right) = \left( \frac{0.002}{10^2} \times 60 \times 60 \times 24 \text{ m/day} \right) \times 10 \left( \frac{5}{12} \right) = 7.2 \text{ m}^3/\text{day/m}$$

(ب)

با توجه به شکل، برای شبکه جریان فوق ۱۲ افت پتانسیل ترسیم شده است همچنین  $H = 10\text{m}$ . بنابراین افت هد در هر خط افت برابر خواهد بود با  $(10/12)\text{m}$ . بدین ترتیب داریم:

- $D = (10 + 3.4) - 2(10/12) = 11.67\text{m}$
- $E = (10 + 3.4) - 3(10/12) = 10.84\text{m}$
- $F = (10 + 1.67) - 3.5(10/12) = 8.75\text{m}$
- $G = (10 + 1.67) - 8.5(10/12) = 4.586\text{m}$
- $H = (10 + 3.34) - 9(10/12) = 5.84\text{m}$
- $I = (10 + 3.34) - 10(10/12) = 5\text{m}$

هد فشار در :D

هد فشار در :E

هد فشار در :F

هد فشار در :G

هد فشار در :H

هد فشار در :I

توزیع بار آبی محاسبه شده در فوق در شکل زیر نشان داده شده است. اکنون فشار برکنش هیدرولیکی در واحد طول سد را به صورت زیر می توان محاسبه نمود:

$$\text{مساحت دیاگرام} \times \text{وزیع بار آبی} \times \gamma_w = \text{نیرو در واحد طول سد}$$

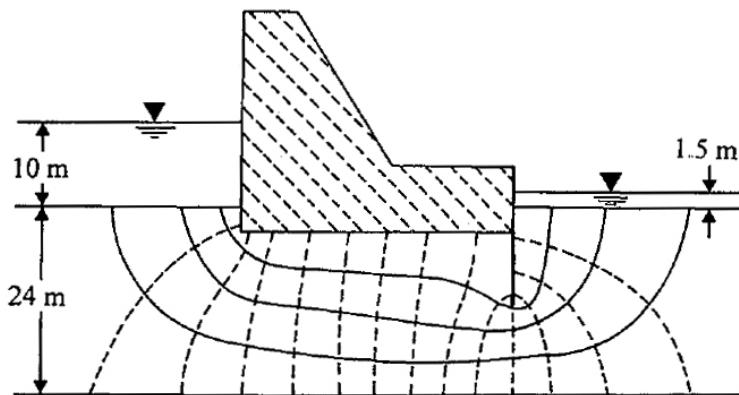
$$\begin{aligned}
 &= 9.81 \left[ \left( \frac{11.67 + 10.84}{2} \right) 1.67 + \left( \frac{10.84 + 8.57}{2} \right) 1.67 + \left( \frac{8.57 + 4.586}{2} \right) 18.32 + \left( \frac{4.586 + 5.84}{2} \right) 1.67 + \left( \frac{5.84 + 5}{2} \right) 1.67 \right] \\
 &= 9.81 [18.8 + 16.36 + 122.16 + 8.71 + 9.05 = 1717.5 \text{ kN/m}]
 \end{aligned}$$

**مثال:**

برای شبکه جریان زیر سد بتنی نشان داده شده در شکل زیر مطلوب است: ( $k = 10^{-3} \text{ cm/sec}$ )

(الف) دبی عبوری از میان لایه نفوذپذیر زیر سد برای واحد عرض سد.

(ب) نیروی برکنش وارد بر زیر سد. عمق استقرار سد در داخل خاک نفوذپذیر برابر ۳ متر است.



$$N_f = 4, N_d = 14$$

(الف)

$$q = kH \left( \frac{N_f}{N_d} \right) = \left( \frac{10^{-3}}{10^2} \right) (10 - 1.5) \left( \frac{4}{14} \right) = 10^{-5} \times 8.5 \left( \frac{4}{14} \right) = 2.429 \times 10^{-5} \text{ m}^3 / \text{m/sec} \approx 2.1 \text{ m}^3 / \text{m/day}$$

(ب)

$$\Delta h = \frac{H_1 - H_2}{N_d} = \frac{10 - 1.5}{14} = 0.607 \text{ m}$$

به ازای هر خط افت

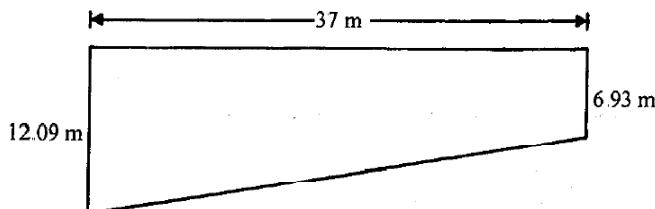
بنابراین در در گوشه پایین سمت چپ سد فشار بلند کننده برابر است با:

$$(10 + 3) - 1.5\Delta h = 13 - 0.607 \times 1.5 = 12.09 \text{ m}$$

در گوشه پایین سمت راست فشار بلند کننده برابر است با:

$$(10 + 3) - 10\Delta h = 13 - 0.607 \times 10 = 6.93 \text{ m}$$

بنابراین نیروی برکنش وارد کننده برابر است با:



$$9.81 \times 37 \left( \frac{12.09 + 6.93}{2} \right) \approx 3452 \text{ kN/m}$$

**منابع و مراجع**

۱. اصول مهندسی ژئوتکنیک، جلد اول: مکانیک خاک، ترجمه شاپور طاحونی، چاپ هفتم ۱۳۸۰، ویرایش دوم.
۲. مجموعه سوالات طبقه بندی شده آزمون کارشناسی ارشد مکانیک خاک، تالیف: ساسان امیر افشاری، چاپ سوم ۱۳۸۲
3. Soil Mechanics, Basic Concept and Engineering Applications., A. Aysen., Balkema Publishers., 2002.