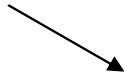


Hydraulika podzemních vod

Pohyb podzemní vody

Hydraulický potenciál



Složky hydraulického potenciálu

Kinetická energie = „rychlostní“ výška

$$E_k = \frac{m \cdot v^2}{2}$$

Potenciální energie = „polohová“ výška

$$E_p = m \cdot g \cdot z$$

Tlaková energie = „tlaková“ výška

$$E_t = p$$

Celková energie – součet všech parciálních složek

$$E_{celkv} = \frac{\rho \cdot v^2}{2} + \rho \cdot g \cdot z + p \quad / \rho$$

$$E_{celkm} = \frac{v^2}{2} + g \cdot z + \frac{p}{\rho} \quad \longrightarrow \text{Bernoulliho rovnice} \quad / g$$

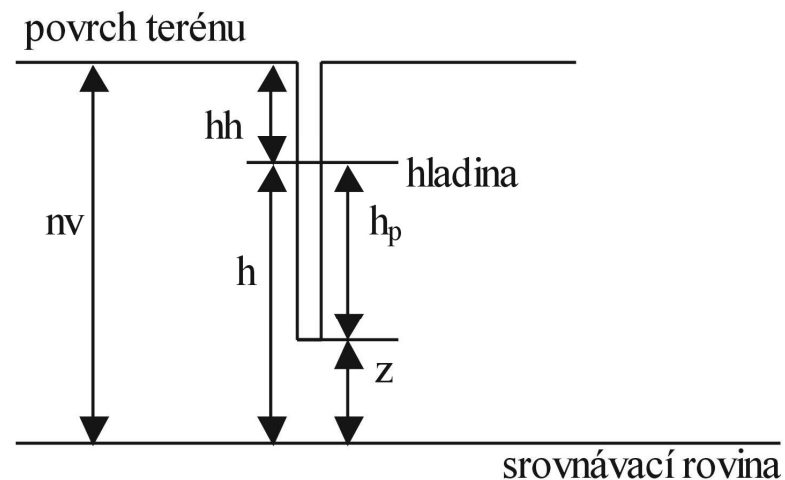
Proudění nestlačitelné kapaliny bez tření – součet všech členů je konstantní

~~$$\frac{v^2}{2 \cdot g} + z + \frac{p}{\rho \cdot g} = konst.$$~~

jednotky [J/N] = [m] \longrightarrow **Hydraulická výška**

$$p = h \cdot \rho \cdot g$$

$$h = z + h_p$$



Hydraulický potenciál (celková energie) - ϕ

$$\phi = g.z + \frac{p}{\rho} = g.z + \frac{\rho.g.h_p}{\rho} = g(z + h_p) \implies \phi = g.h$$

Upravená základní rovnice hydrostatiky

$$\frac{\rho \cdot d}{\rho_2} + z + \frac{\rho \cdot z}{\rho_2} = \frac{\rho \cdot d}{\rho_1} + z + \frac{\rho \cdot z}{\rho_1}$$

Darcyho zákon

$$Q \propto (h_A - h_B) \quad Q \propto 1/L \quad Q \propto k$$

$$Q = k \cdot A \cdot \frac{h_A - h_B}{L}$$

$$Q = -k \cdot A \cdot \frac{dh}{dl}$$

$$q = \frac{Q}{A} = k \cdot I \quad \text{specifický průtok (filtrační rychlost)}$$

$$v = \frac{Q}{A \cdot n_e} = \frac{q}{n_e} \quad \text{efektivní rychlost proudění}$$

rozdíl mezi koeficientem hydraulické vodivosti a koeficientem propustnosti

$$K = k \frac{\mu}{\gamma} \quad [\text{m}^2] \quad \gamma = \rho \cdot g \quad 1 \text{ Darcy} - 1\text{D} = 9,87 \cdot 10^{-9} \text{ cm}^2$$

$$k = \frac{K\gamma}{\mu} \quad [\text{m/s}]$$

koeficient propustnosti – vyjadřuje fyzikální vlastnost pórovitého prostředí propouštět vodu nebo plyn bez ohledu na jejich vlastnosti (viskozita – mění se s teplotou, tlakem a mineralizací)

koeficient hydraulické vodivosti – vyjadřuje vlastnost pórovitého prostředí propouštět vodu

Jiné podoby lineárního filtračního zákona

Hazen $v = C d_e (0,70 + 0,03t) \frac{h}{L}$

Terzaghi – uvažuje závislost na materiálu (dynamický koeficient viskozity)

Později – **nelineární tvary filtračního zákona** – experimentálně odvozované různé koeficienty n

$$v = k_f I^n$$

Meze platnosti Darcyho zákona

1. přechod lam
2. velmi jemr
– jíly – vět
pohyb až p

laminární proudění

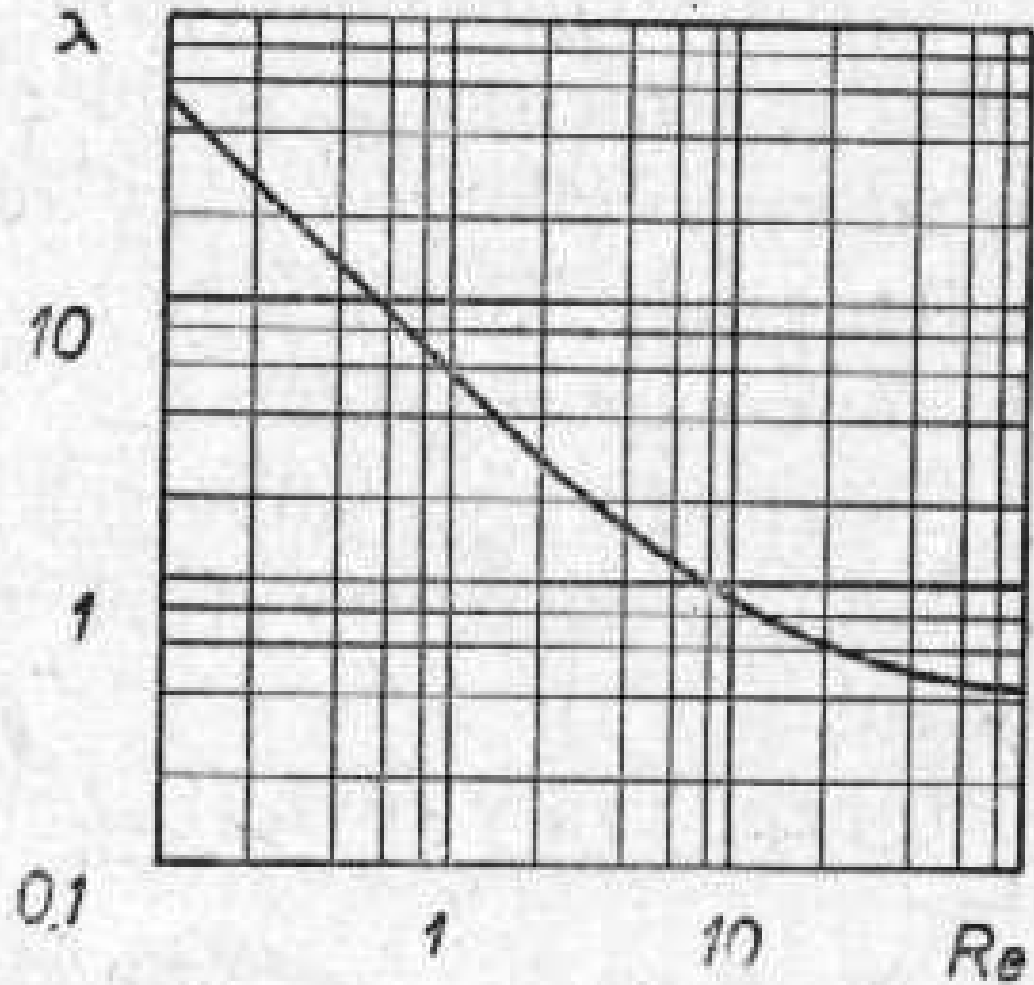
turbulentní (ne

přechod lam
průměru pr

vyjádření po

kritická hod

nízké hodno
mezi hodno
při hodnotá



- proudnice)

chlosti,

= 2000)

- 9 (4, 4,5, atd.)

Obr. 8. Čára geohydraulického odporu λ (Kroupa).

obecně $Re = \frac{v \cdot d_e}{\nu}$ $Re = \frac{\rho \cdot v \cdot d}{\mu}$ (dynamický s. v.) $v_k = \frac{\nu Re}{d_e}$

$Re = \frac{1}{0,75p + 0,23} \frac{v d_e}{\nu}$ Pavlovskij

$v_k = (0,75p + 0,23) \frac{\eta}{\rho} \frac{Re_k}{d_e}$

$Q = -k \cdot A \cdot I^{1/n}$ Darcyho zákon při turbulentním proudění

Metody stanovení koeficientu filtrace

1. Orientační stanovení koeficientu filtrace podle popisu hornin

<i>Název horniny</i>	<i>Propustnost k ($m.s^{-1}$)</i>
Štěrk	$10^{-2} - 10^{-3}$
Štěrk písčité	$10^{-3} - 10^{-4}$
Štěrk písčité a jílovité	$10^{-4} - 10^{-5}$
Písek hrubozrnný	$10^{-4} - 10^{-5}$
Písek jílovité	$10^{-5} - 10^{-6}$
Jíl písčité (hlína písčité)	$10^{-6} - 10^{-7}$
Jíl slabě písčité (hlína jílovité)	$10^{-7} - 10^{-8}$
Jíl	$<10^{-8}$

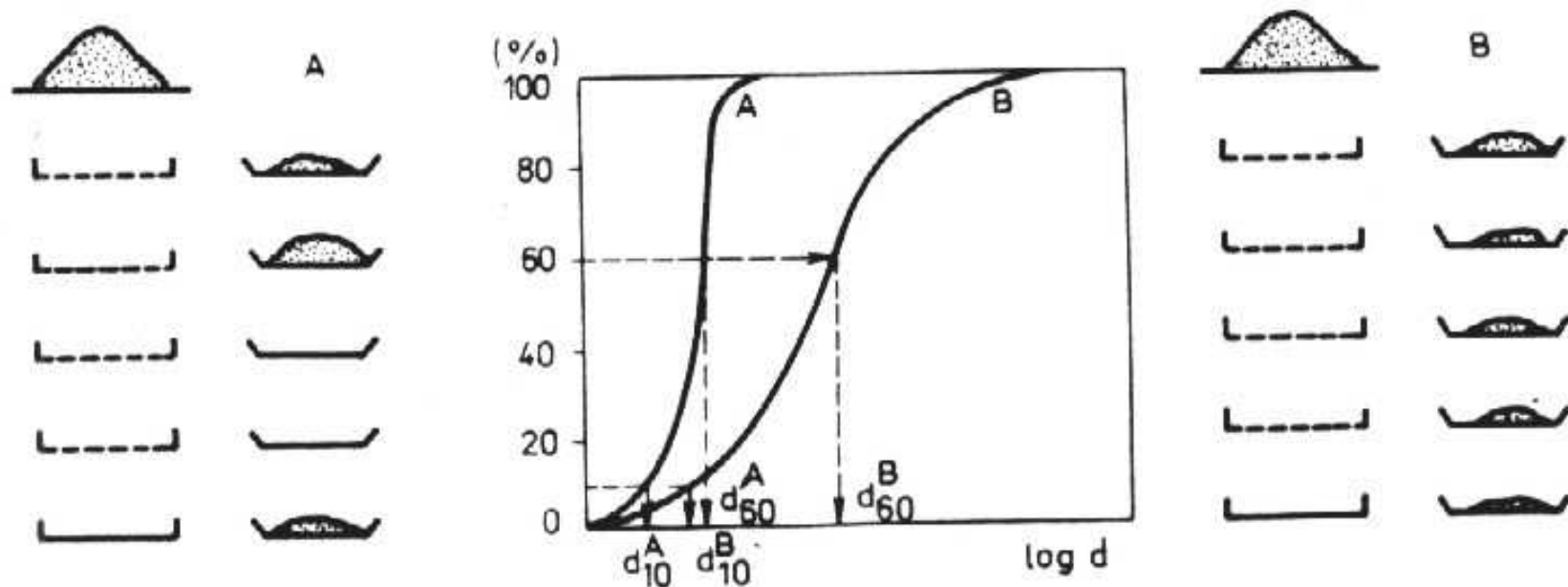
2. Stanovení koeficientu filtrace podle křivek zrnitosti

Průlinově porózní horniny vykazují závislost mezi velikostí zrn, pórovitostí, uspořádáním zrn a propustností

na základě laboratorních experimentů byla odvozena řada empirických vzorců

Pro tyto vzorce se na křivkách zrnitosti určují reprezentativní body D_{10} , D_{20} , D_{50} a D_{60} .

Konstrukce granulometrické křivky



2. Stanovení koeficientu filtrace podle křivek zrnitosti

Průlinově porózní horniny vykazují závislost mezi velikostí zrn, pórovitostí, uspořádáním zrn a propustností

na základě laboratorních experimentů byla odvozena řada empirických vzorců

Pro tyto vzorce se na křivkách zrnitosti určují reprezentativní body D_{10} , D_{20} , D_{50} a D_{60} .

Konstrukce granulometrické křivky

velikost zrna D_{10} nazývá Hazen *efektivní průměr* – kostra horniny

Koeficient stejnorodosti (nestejnorodosti) $C_n = \frac{D_{60}}{D_{10}}$

Číslo křivky	D_{10} mm	D_{20} mm	D_{60} mm	D_{60}/D_{10}
1	0,004	0,011	0,035	8,75
2	0,07	0,09	0,18	2,6
3	0,007	0,021	0,220	31,4

Vzorec Hazenův

$$k = C \cdot d_{10}^2 (0,7 + 0,32) \text{ [cm/s]}$$

Podmínky platnosti: $0,1 < d_{10} < 3.0 \text{ mm}$
 $d_{60} / d_{10} = < 5$

Tabulka hodnot C pro Hazenův vzorec

Koeficient C (pro k_f v $\text{m}\cdot\text{s}^{-1}$)	Název sypkých hornin
0,00464	Štěrký a písky silně zahliněné
0,00695	Štěrký písčité, zahliněné
0,00925	Štěrký písčité , slabě zahliněné
0,0104	Štěrký písčité, velmi slabě zahliněné
0,0116	Štěrký písčité, střední zrnitosti, čisté
0,0139	Štěrký písčité, hrubé, velmi čisté

Vzorec podle Beyera a Schweigera – písčité a šterkovité aluviální náplavy

$$K = Cd_{10}^2 \quad k = \frac{\gamma}{\eta} Cd_{10}^2 \quad C = a \left(\frac{d_{60}}{d_{10}} \right)^b \quad a = 1,5961 \cdot 10^{-3} \quad , \quad b = - 0,20374$$

podzemní voda při 10 °C $k = 7,5 \cdot 10^6 Cd_{10}^2$ (hodnoty d v metrech)

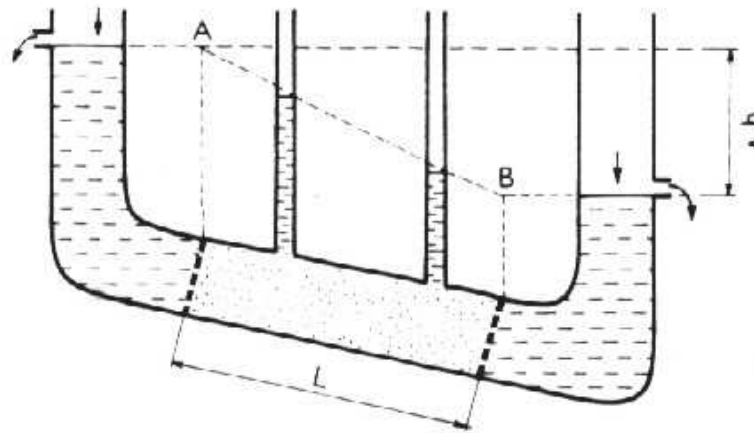
Podmínky platnosti: $d_{10} = 0,06 - 0,6$ mm
 $d_{60}/d_{10} = 1 - 20$

3. Stanovení koeficientu

laboratorní metoda
nejčastější využití p

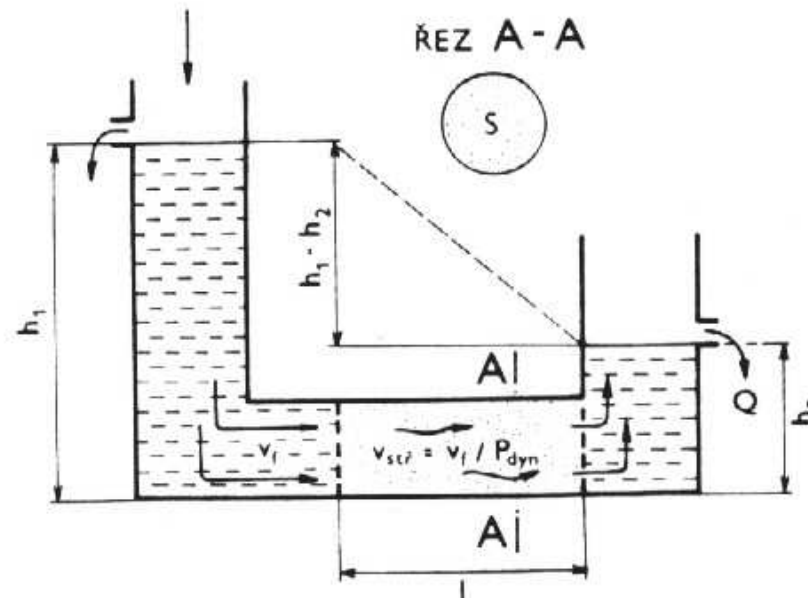
vychází ze základn
úprava rovnice pod

1. vytvoření kon
2. proměnlivý hy



n,

Obr. 8. 1.15.: Schéma filtračního přístroje podle O. Hynie



3. Stanovení propustnosti v propustoměrech

laboratorní metoda stanovení koeficientu hydraulické vodivosti v odebraných vzorcích hornin, nejčastější využití pro nesoudržné sedimenty

vychází ze základní rovnice Darcyho filtračního zákona, úprava rovnice podle typu konstrukce propustoměrů

1. vytvoření konstantního hydraulického gradientu
2. proměnlivý hydraulický gradient

odběr vzorků – u nesoudržných zemin nelze odebrat neporušený vzorek, umělé zhutnění, nutné zajistit co nejmenší manipulaci se vzorkem

vodou nasycené vzorky – při odběru dochází k propírání vzorků vodou a vyplavování nejjemnější frakce – řešení v odčerpání vody z druhého vrtu
– kalkulace rychlosti proudění pro zamezení vzniku sufoze

nepřesnosti – viskozita vody se mění s teplotou a tlakem (udávat laboratorní podmínky), není zachována ulehlost vzorku,

obsah vzduchu v pórech zeminy (vzduch rozpuštěný ve vodě se vylučuje v pórech a zmenšuje průtočný profil), nedodržení laminárního proudění (Re_k), mechanické závady (obtékání vzorku)