

POHYB PODZEMNÍ VODY

Podpovrchová voda – je obsažena v zemské kůře, hlavně v půdě a v nesoudržných horninách, kde vyplňuje zcela nebo zčásti póry (jde o sypké úlomkovité horniny, štěrky, písky)

Rozdělení podle sil, které na vodu působí:

Adsorpční podpovrchová voda (půdní voda) – vázána silovým polem povrchu pevných částic, které vzniká chemickými a fyzikálními silami mezi ionty a atomy částic. Voda se může pohybovat pouze jako vodní pára, jinak je její vazba pevná (převažující vliv na adsorpci mají jílové materiály).

Kapilární podpovrchová voda – adsorpční voda při zvyšování vlhkosti přechází v kapilární podpovrchovou vodu. Voda v kapilárních pórech

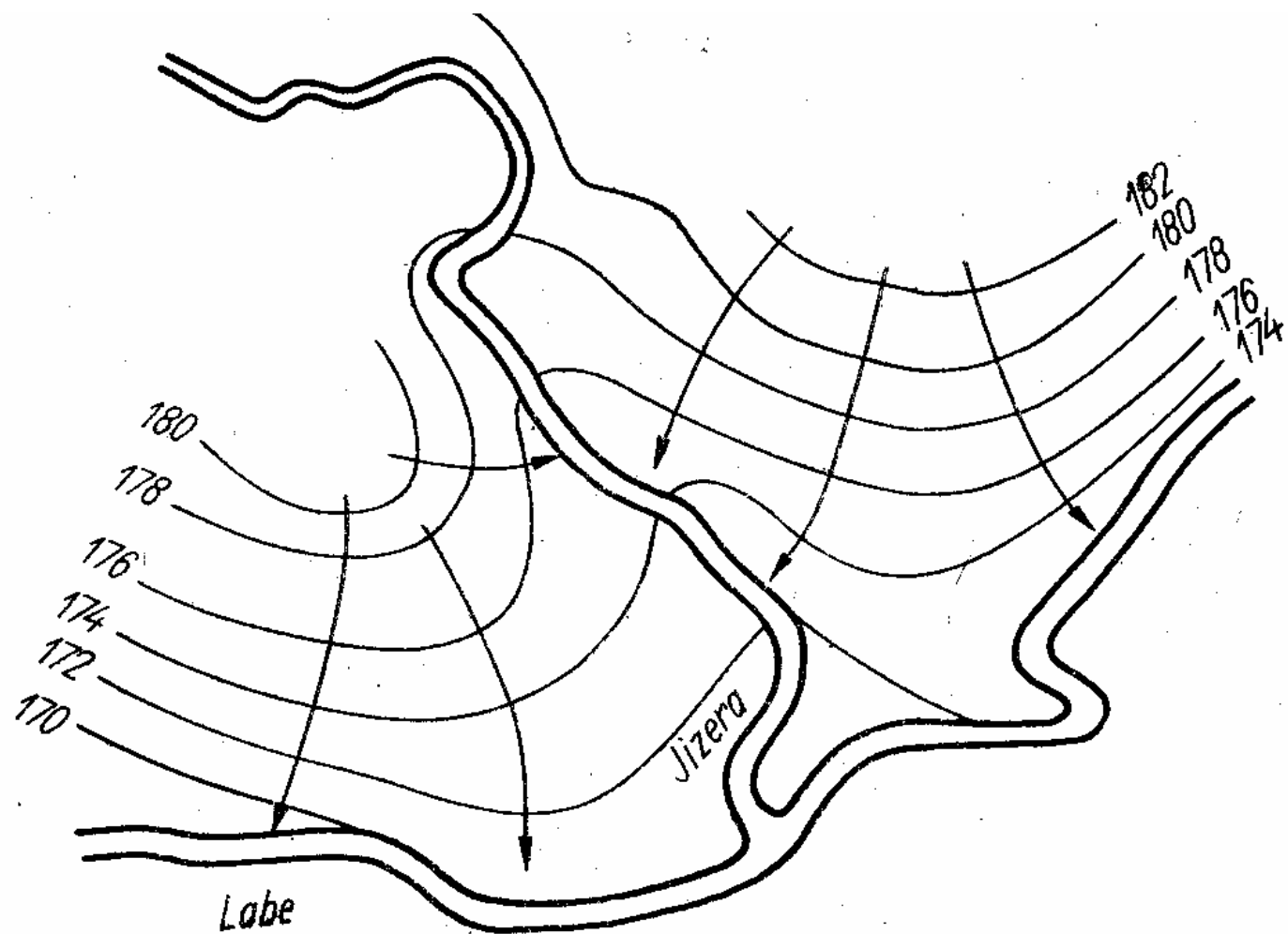
Gravitační voda – voda v nekapilárních pórech. Základní vlastností je snadná pohyblivost vlivem gravitace. Voda klesá až k nepropustné vrstvě, kde se hromadí a vytváří **hladinu podzemní vody** – (**volná hladina, napjatá hladina**). Vlivem gravitace dochází k podélnému pohybu.

Horniny naplněné podzemní vodou označujeme jako **zvodnělé**.

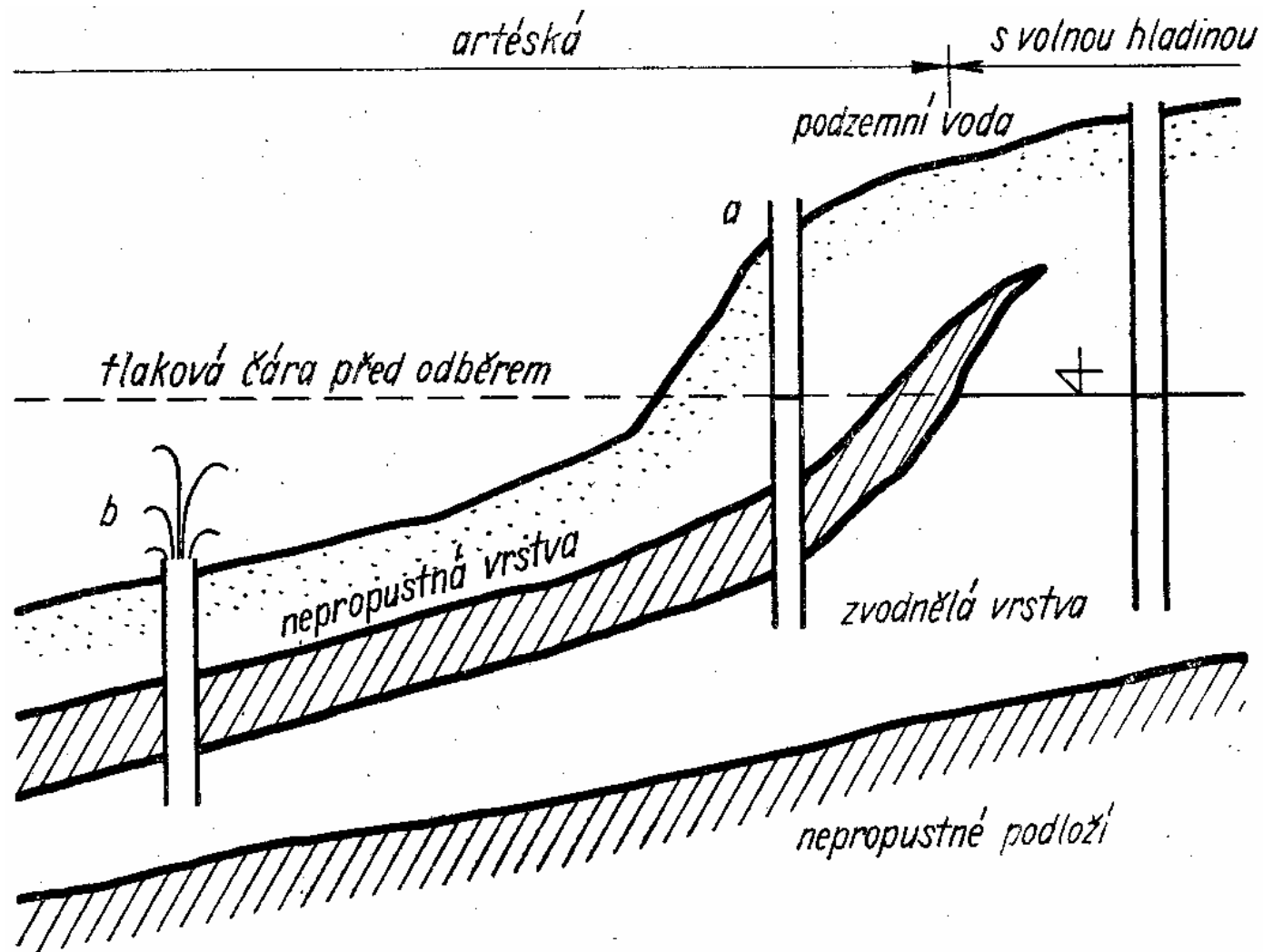
Mocnost zvodnělé vrstvy – vzdálenost hladiny nad nepropustným podložím

Izohydrohypsy – spojnice stejných výšek hladin podzemní vody

Mapka izohydrohyps při ústí Jizery do Labe



Napjatá (artézská) voda



Darcyho filtrační zákon

Filtrační rychlost v_F zavádíme jako fiktivní rychlost proudění plochou zvodnělého průřezu S , kterou prosakuje průtok Q

$$v_F = \frac{Q}{S}$$

Pórovitost P (objemová pórovitost) – podíl objemu pórů k celému objemu horniny

$$P = 100 \left(1 - \frac{m_v}{\rho} \right) \quad (\%)$$

kde

m_v ... objemová váha vzorku

ρ ... měrná hmotnost horniny

Podle Darcyho

$$V_F = KI$$

kde

K ... koeficient hydraulické vodivosti (m.s^{-1})

I ... sklon hladiny proudu podzemní vody nebo sklon tlakové čáry

K má rozměr rychlosti a je to vlastně filtrační rychlost , odpovídající sklonu $I=1$.

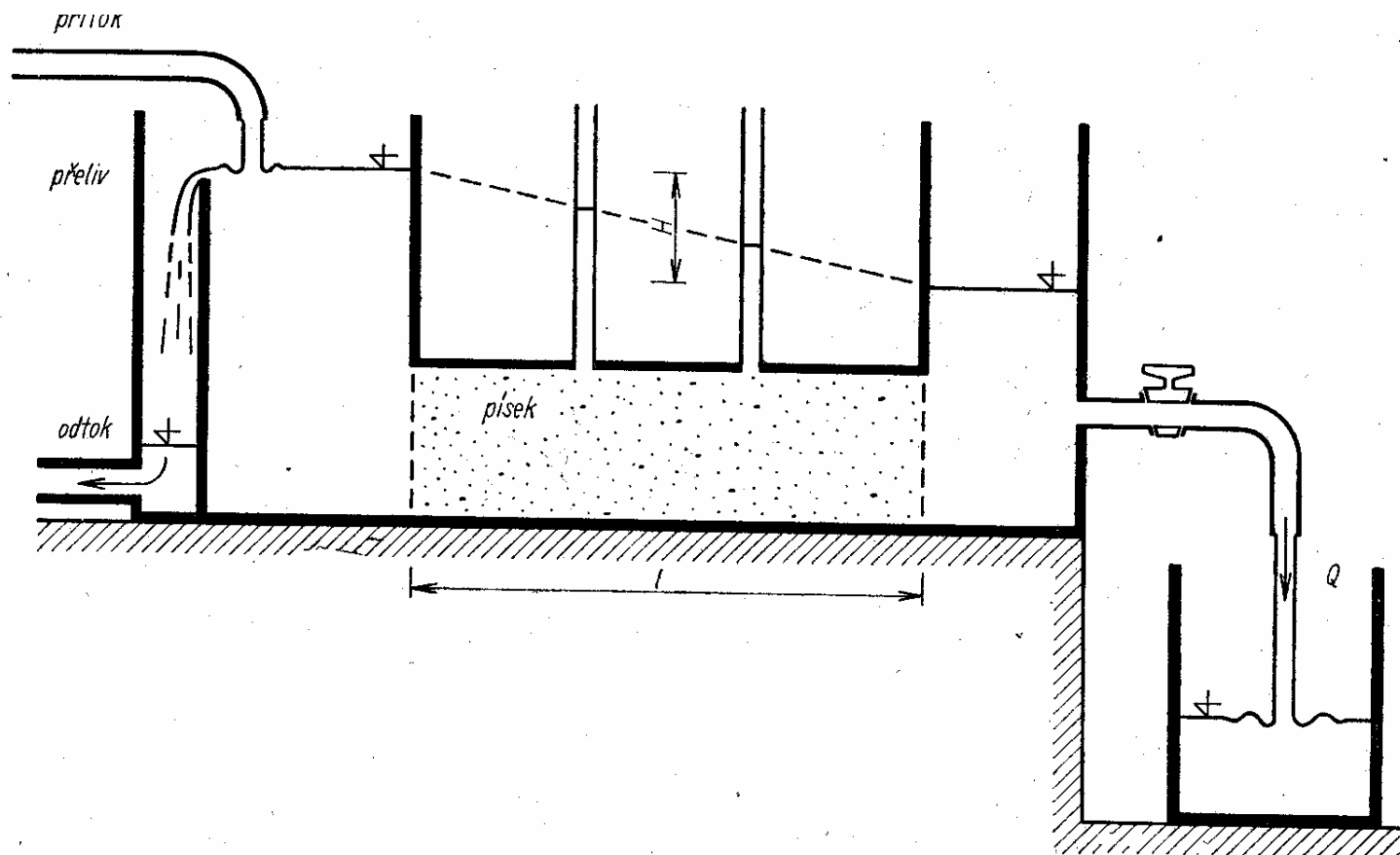
Platnost Darcyho zákona je omezena na oblast hodnot Reynoldsova čísla filtrace $Re_F = 1-10$.
Reynoldsovo číslo filtrace:

$$Re_F = \frac{v_F d_s}{\nu}$$

Kde

d_s ...efektivní průměr zrna

ν ... kinematická viskozita



$$Q = Sv_F = SKI = SK \frac{H}{L}$$

Jednoduché případy jímání podzemní vody a snižování její hladiny

Nejrozšířenějšími záchytnými zařízeními na využívání podzemních vod a na testování zvodnělého prostředí jsou svislé záchytné zařízení, studny. Pod pojmem studna označujeme svislou sběrnou konstrukci (vrtaná, kopaná, s filtrem nebo bez filtru na plášti), která je zapuštěná pod hladinu podzemní vody. **Studny dělíme podle řady kritérií.**

a) Podle účelu dělíme studny:

- **vsakovací:** přivádí se voda do studny a vsakuje do porézního prostředí
- **s odběrem:** čerpáním se z nich odvádí určité množství vody

b) Podle způsobu a délky zapuštění do zvodnělé vrstvy rozeznáváme:

- **úplné studny:** jejich dno zasahuje až na nepropustné podloží
- **neúplné studny:** dno studny nedosahuje do nepropustného podloží

c) Podle hydraulické funkce:

- **obyčejné:** voda ke studně přitéká s volnou hladinou
- **artézské:** voda přitéká ke studně s napjatou hladinou
- **smíšené:** v části dosahu účinnosti pracují jako obyčejné a dále od studny jako artézské

Poloměr **depresního kuželu** učujeme pro jednu studnu např. z empirického Sichardtova vztahu

$$R = 3000 s \sqrt{K}$$

kde

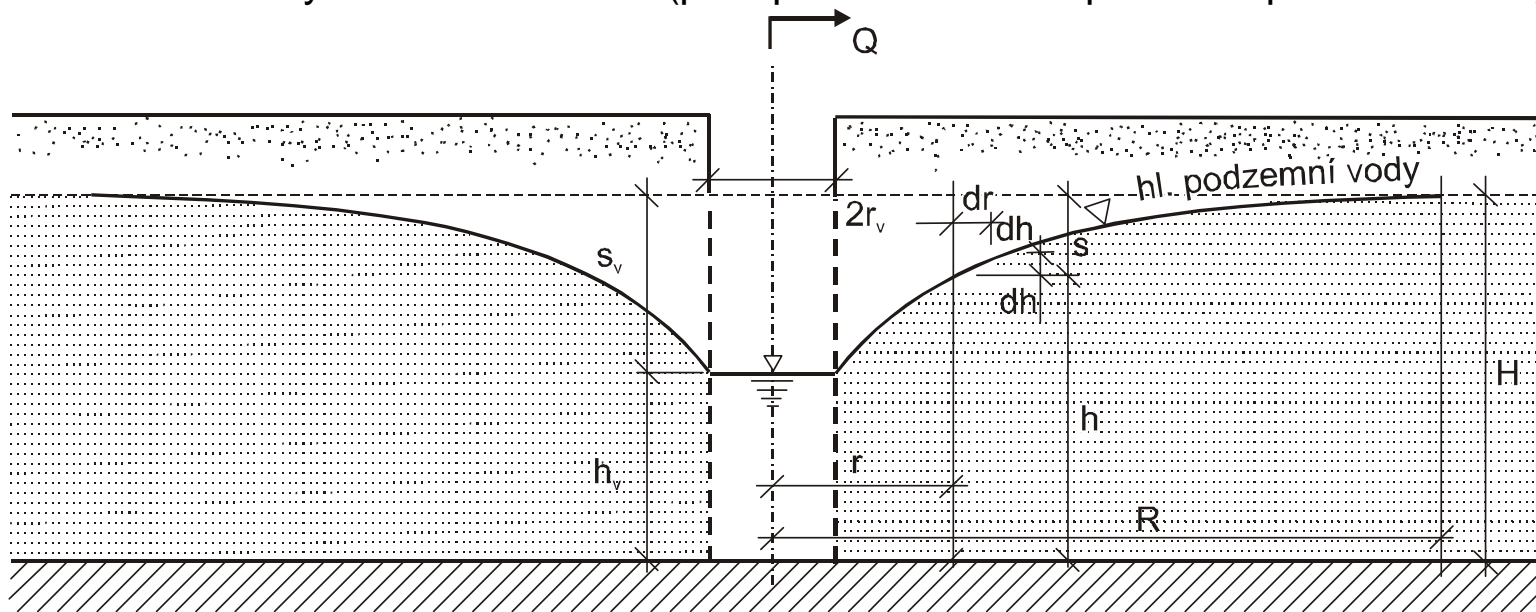
s ... snížení (m)

K ... koeficient hydraulické vodivosti (m.s^{-1})

R ... poloměr depresního kuželu

Úplná studna

prochází celou zvodnělou vrstvou až na nepropustné podloží. Základní parametry obyčejné studny jsou: **poloměr studny, r_v , dosah depresního kuželu, R a snížení vody ve studně, s_v** . Pro odebírané množství vody lze odvodit vztah (platí pro rovnoměrné proudění podzemní vody):



$$Q = \pi K \frac{H^2 - h_v^2}{\ln \frac{R}{r_v}} \quad \text{nebo}$$

$$Q = 1,365 \frac{K (H^2 - h_v^2)}{\log \frac{R}{r_v}}$$

H ... původní nesnížená hladina podzemní vody (m)

K ... nasycená hydraulická vodivost (m.s^{-1})

Známe-li výšku volné hladiny ve dvou bodech (např. ve studni a v pozorovacím vrtu nebo ve dvou pozorovacích vrtech) lze k vyjádření odebíraného množství vody ze studny užít rovnici depresní křivky ve tvaru

$$Q = \pi K \frac{(h_1^2 - h_v^2)}{\ln \frac{r_1}{r_v}}$$

resp.

$$Q = \pi K \frac{(h_2^2 - h_1^2)}{\ln \frac{r_2}{r_1}}$$

nebo při užití dekadického logaritmu

$$Q = 1,365 K \frac{(h_1^2 - h_v^2)}{\log \frac{r_1}{r_v}}$$

resp.

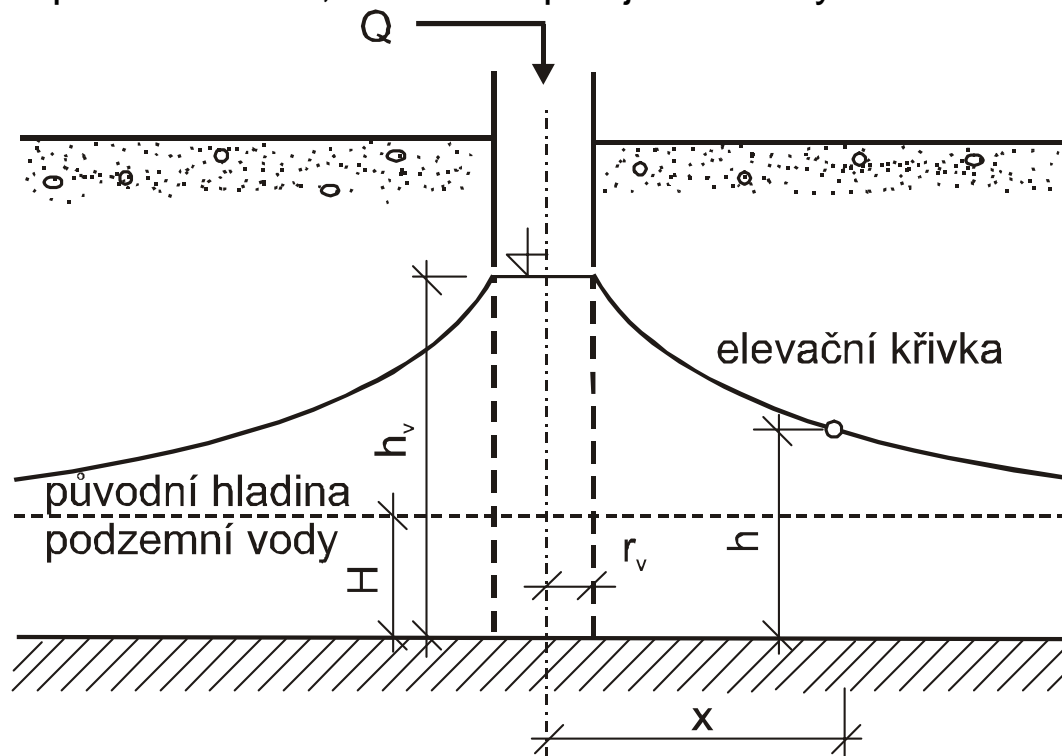
$$Q = 1,365 K \frac{(h_2^2 - h_1^2)}{\log \frac{r_2}{r_1}}$$

Optimální snížení úplné studny určíme ze vztahu

$$s_v = \frac{H}{2,67}$$

Vsakovací studna

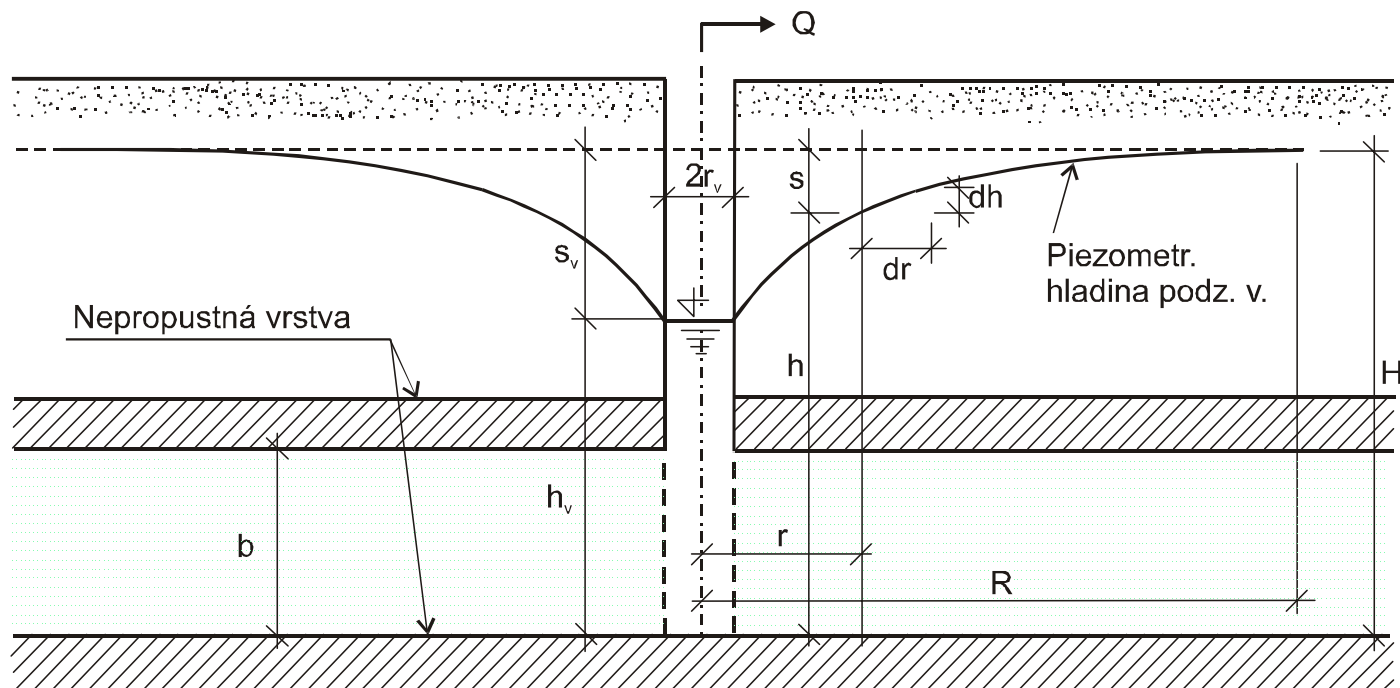
Odvádí určitý přítok do pórů v zemině, které nezaplňuje voda. Vytvoří se elevační křivka s rovnicí:



$$h_v^2 - h^2 = \frac{Q}{\pi K} \ln \frac{r}{r_v}$$

Artézská studna

Úplná artézská studna je vertikální sběrač, ze kterého se čerpá určité množství podzemní vody s napjatou hladinou, jestliže je výška zvodnělé vrstvy b a původní nesnížená výška piezometrické hladiny H , potom rovnice depresní křivky při odběru vody z vrtu Q je



$$h - h_v = \frac{Q}{2\pi K b} \ln \frac{r}{r_v}$$

Známe-li okrajové podmínky na plášti studny a v dosahu depresního kuželu:

$$Q = 2\pi \frac{Kb(H - h_v)}{\ln \frac{R}{r_v}} = 2\pi \frac{Kbs_v}{\ln \frac{R}{r_v}}$$

nebo ze známých hloubek ve dvou pozorovacích vrtech

$$Q = 2\pi \frac{Kb(h_2 - h_1)}{\ln \frac{r_2}{r_1}}$$

Příklad

Při ustáleném stavu je čerpáno ze studny o poloměru 400 mm $Q = 17,8 \text{ l.s}^{-1}$ vody. V pozorovacím vrtu vzdáleném 14,2 m od osy odčerpávané studny je snížení 2,79 m a v pozorovacím vrtu vzdáleném 32,9 m je snížení 1,04 m. Výška zvodnělé vrstvy je 14,7 m. Vypočítejte velikost koeficientu hydraulické vodivosti K a snížení v odčerpávané studni s_v .

Řešení:

Koeficient hydraulické vodivosti vyjádříme z rovnice depresní křivky procházející dvěma známými body

$$K = \frac{Q}{\pi} \frac{\ln \frac{r_2}{r_1}}{y_2^2 - y_1^2}$$

Přičemž

$$y_1 = H - s_1 = 14,7 - 2,19 = 12,51 \text{ m}$$

$$y_2 = H - s_2 = 14,7 - 1,04 = 13,66 \text{ m}$$

$$K = \frac{0,0178}{\pi} \frac{\ln \frac{32,9}{14,2}}{13,66^2 - 12,51^2} = 1,58 \cdot 10^{-4} \text{ m.s}^{-1}$$

Snížení na plášti studny určíme z rovnice depresní křivky

$$h_v = \sqrt{y_1^2 - \frac{Q}{\pi K} \ln \frac{r_1}{r_v}} = \sqrt{12,51^2 - \frac{0,0178}{\pi \cdot 1,58 \cdot 10^{-4}} \ln \frac{14,2}{0,4}} = 5,34 \text{ m}$$

$$\text{potom } s_v = H - h_v = 14,7 - 5,34 = 9,36 \text{ m.}$$