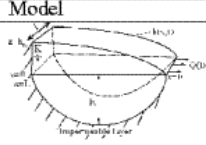
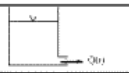
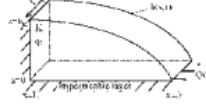
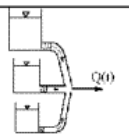
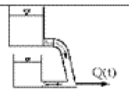
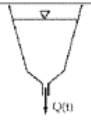
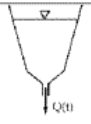
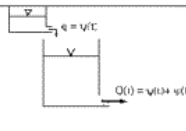
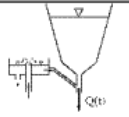
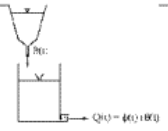


Metody hydrogeologického výzkumu IV.

**Analýza hydrogramu:
doplňování podzemních vod**

Method	Model	Formula	Exact solution	Approximate solution	Mathematical fit	Interpretation
Boussinesq (1877)		$Q_t = Q_0 e^{-\alpha t}$ $Q_0 = \frac{\pi^2}{2} KH l (h_m/L)$, $\alpha = \frac{\pi^2 KH}{4\varphi L^2}$				
Maillet (1905)		$Q_t = Q_0 e^{-\alpha t}$				
Boussinesq (1903)		$Q_t = \frac{Q_0}{(1 + \alpha t)^2}$ $Q_0 = 1.724 K h_m^2 / L$, $\alpha = \frac{1.115 K h_m}{\varphi L^2}$				
Schoeller (1948); Barnes (1939)		$Q_t = \sum_{i=1}^n Q_0 e^{-\alpha_i t}$			×	Entire recession (including influenced stage)
Horton (1933)		$Q_t = Q_0 e^{-\alpha t^n}$			×	Entire recession (including influenced stage)
Coutagne (1948)		$Q_t = \frac{Q_0 [1 + (n-1)\alpha_0 t]^{n/(1-n)}}{\alpha_0}$, $\alpha_0 = \alpha_0 [1 + (n-1)\alpha_0 t]^{-1}$			×	Entire recession (including influenced stage)
Drogue (1972)		$Q_t = \frac{Q_0}{(1 + \alpha t)^n}$			×	Entire recession (including influenced stage)
Mangin (1975)		$\psi(t) = q_0(1 - \eta t/1 + \epsilon t)$ $\varphi(t) = q_0 e^{-\alpha t}$			×	Entire recession: influenced stage+aquifer recession
Padilla et al. (1994)		$Q_t = \frac{(Q_0 - Q_c)[1 + (n-1)\alpha_0 t]^{n/(1-n)} + Q_c}{\alpha_0}$			×	Entire recession (including influenced stage)
Samani and Ebrahimi (1996)		$\theta_t = \frac{(Q_0 - q_0)[1 + (n-1)\alpha_0 t]^{n/(1-n)} + q_0}{\alpha_0}$			×	Entire recession: influenced stage+aquifer recession

Maillet aproximace analytického řešení Boussinesquovy rovnice (linearizace) použitím analogového modelu rezervoáru vyprazdňujícího se přes pórovou výplň

Mailletova rovnice

Maillet (1905) ukazuje, že recese vydatnosti pramenů a průtoku v tocích může být reprezentována exponenciální rovnicí, kde vztah mezi vydatností pramenů a hladinou je lineární

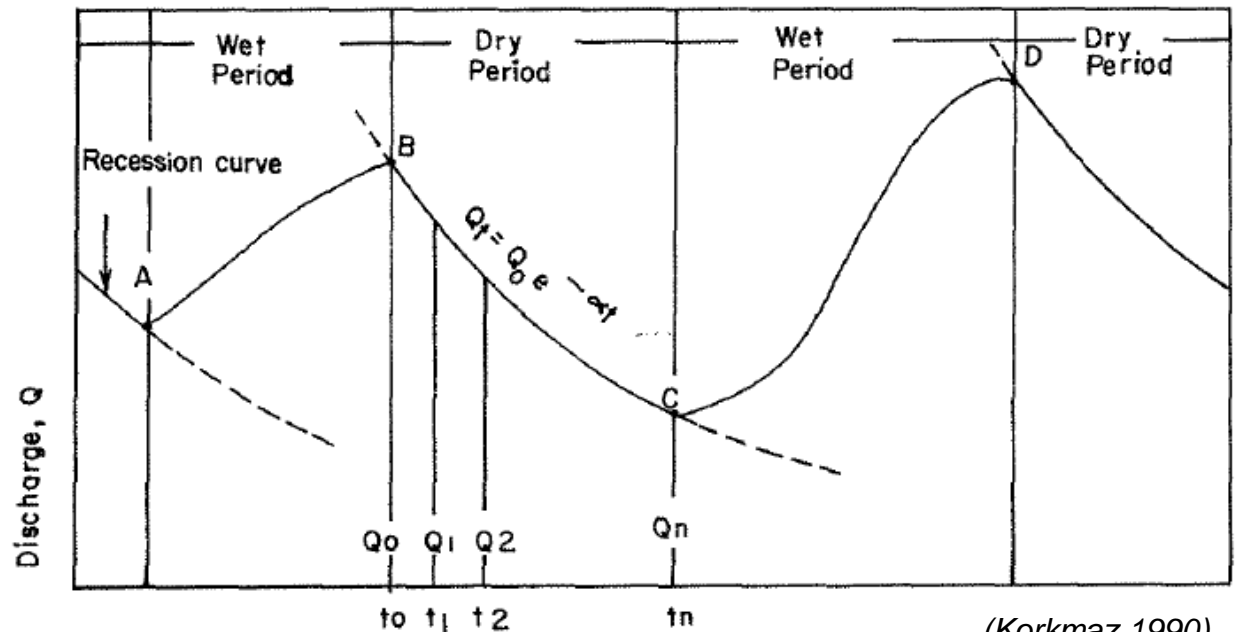
$$Q_t = Q_0 e^{(-\alpha t)}$$

Q_t - vydatnost v recesním období v čase t

Q_0 - vydatnost v čase $t=0$

α - Mailletův recesní koeficient (vyprazdňovací koeficient)

t - čas



(Korkmaz 1990)

Mailletova rovnice

$$Q_t = Q_0 e^{(-\alpha t)}$$

kde Q_t je průtok v čase, Q_0 je počáteční průtok, e je Eulerovo číslo, α je recesní (drenážní, vyprazdňovací) koeficient

Mailletův recesní koeficient α

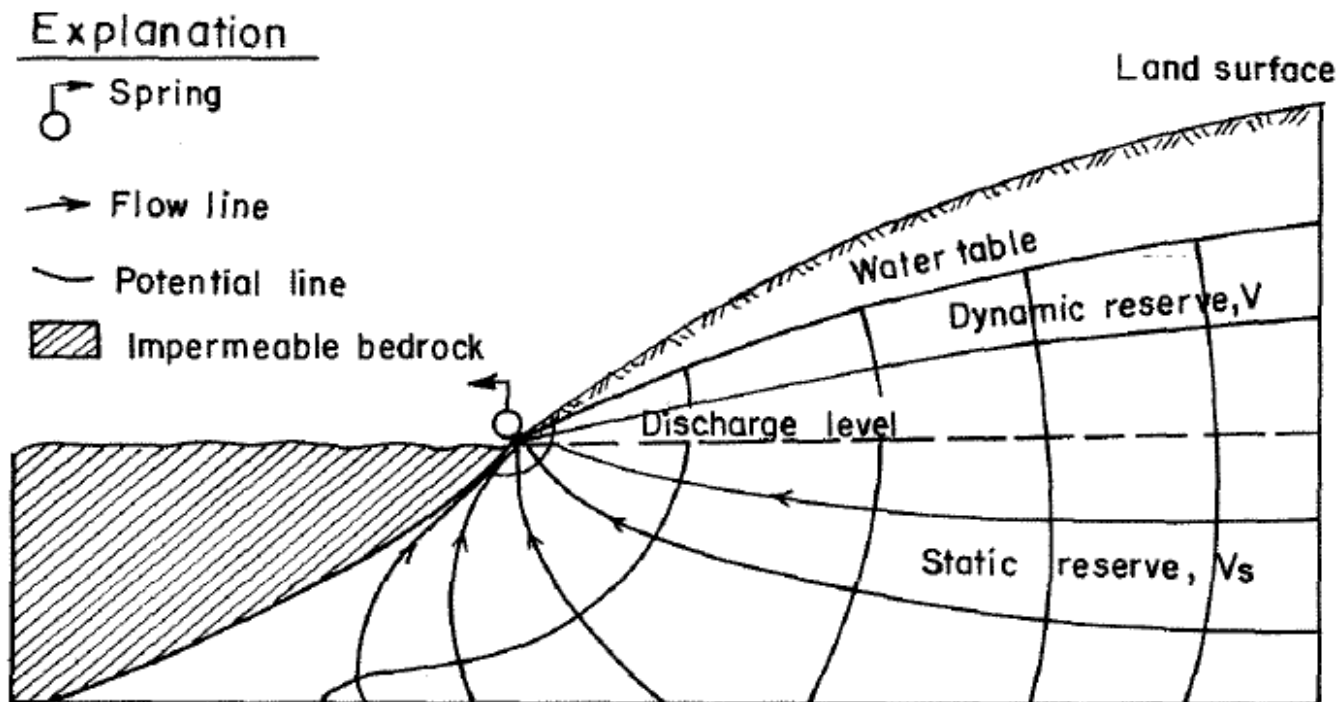
- je funkcí hydraulických parametrů zvodně a její geometrie
- odpovídá sklonu recesní části hydrogramu v semilogaritmickém grafu
- velké hodnoty indikují strmý sklon recesní křivky, voda se tedy v blízkosti pramene pohybuje relativně rychle skrz propustnější materiál

Hodnoty Mailletova koeficientu

- 10^{-3} drenáž podzemních vod laminárním prouděním přes malé póry čí úzké pukliny
- 10^{-2} až 10^{-1} drenáž podzemních vod turbulentním prouděním přes široké pukliny a ropzuštěné kanály

Mailletova rovnice

- popisuje závislost průtoku v určitém čase recese na průtoku v jejím začátku
- umožňuje výpočet dostupných zásob vody v určitém čase
- z recese vydatnosti pramene lze určit efektivní infiltraci → přírodní zdroje



(Korkmaz 1990)

Stanovení efektivní infiltrace (EI)

Z Boussinesquovy rovnice vychází Maillet (1905) $Q_t = Q_{\max} e^{(-\alpha t)}$

Recesní koeficient je vypočten z rovnice $\alpha = \frac{\ln Q_{\max} - \ln Q_{\min}}{t}$ [čas⁻¹]

Q_{\max} - maximální průtok

Q_{\min} - minimální průtok

Podzemní odtok je přímo úměrný zásobě vody $Q = \alpha V$

Objem vody ve zvodni je tedy $V = \frac{Q}{\alpha}$

Rozdíl dynamické zásoby v čase + objem vody který odtekl pramenem = **EI**

Změna dynamické zásoby $\Delta V = V_s - V_p$

V_p – dynamická zásoba na konci předcházející periody

Objem podzemní vody drénované pramenem

$$Q_{total} = \sum_{i=1}^n Q_i$$

V_s – dynamická zásoba na konci následující periody

$$EI = \Delta V + Q_{total}$$

Stanovení efektivní infiltrace (EI)

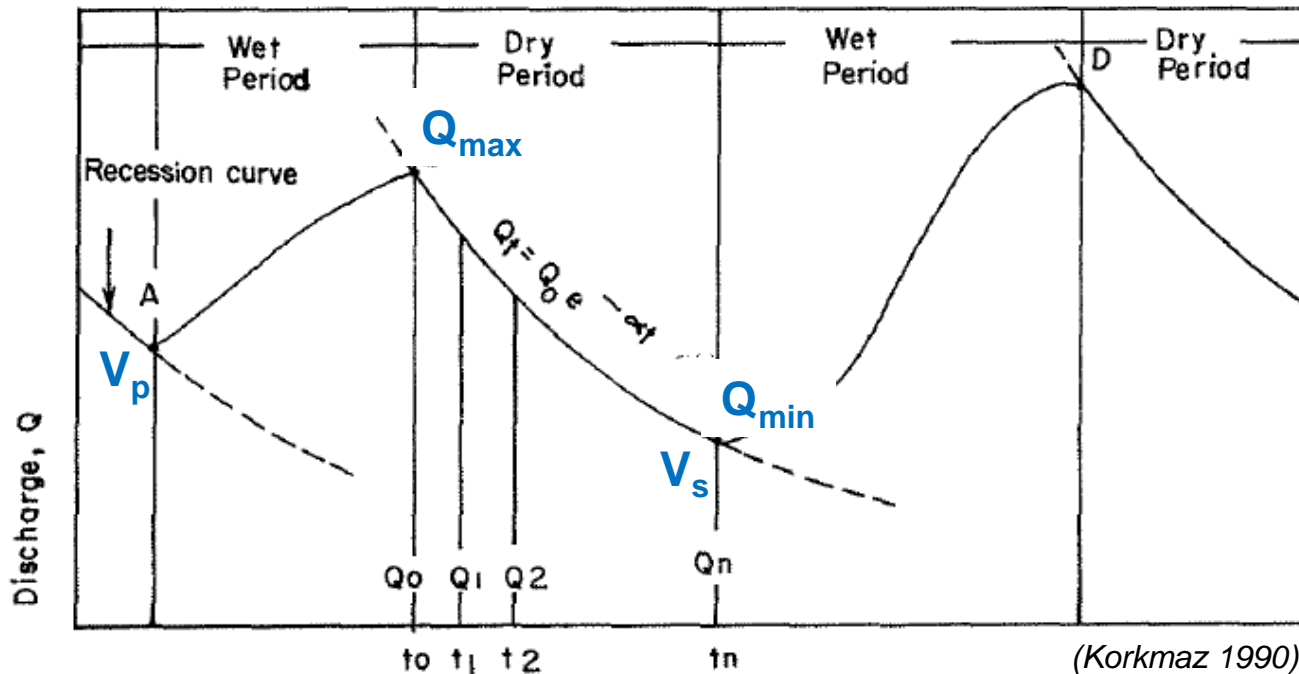
Z Boussinesquovy rovnice vychází Maillet (1905) $Q_t = Q_{\max} e^{(-\alpha t)}$

Recesní koeficient je vypočten z rovnice $\alpha = \frac{\ln Q_{\max} - \ln Q_{\min}}{t}$ [čas⁻¹]

Podzemní odtok je přímo úměrný zásobě vody $Q = \alpha V$

Q_{\max} - maximální průtok

Q_{\min} - minimální průtok



menem = **EI**

V_p – dynamická zásoba na konci předcházející periody

V_s – dynamická zásoba na konci následující periody