

# Hydrografie



RNDr. Tomáš Hrdinka

Katedra fyzické geografie a geoekologie

e-mail: [tomikjede@centrum.cz](mailto:tomikjede@centrum.cz)

# Hydrografie – definice, pojmy

- odvětví hydrologie, zabývající se sběrem, tříděním a klasifikací hydrologických dat
- popisuje časoprostorové rozmístění vody v krajině (povodí)

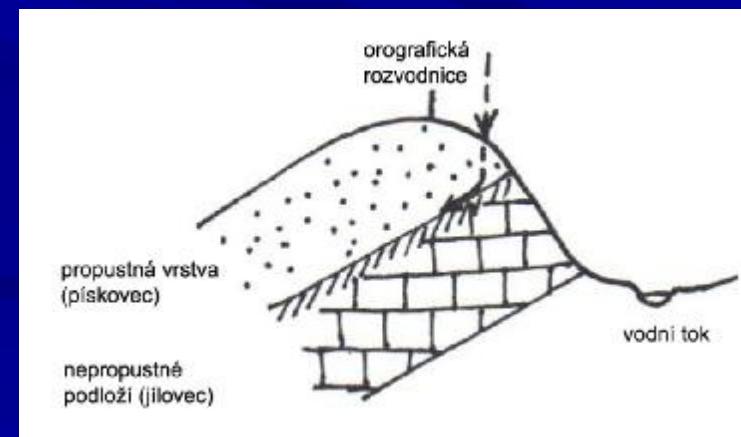
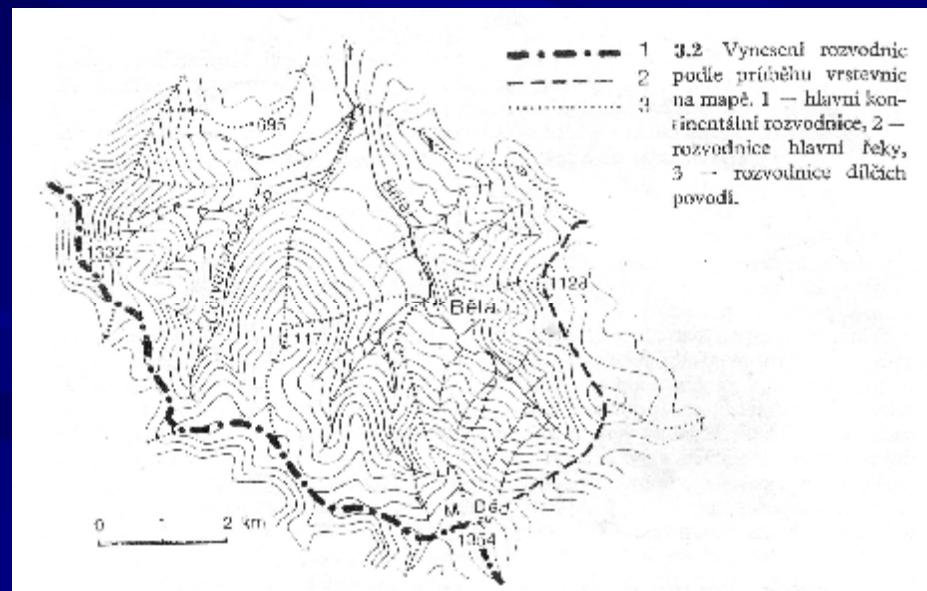
## Povodí

- základní hydrologická oblast, v níž sledujeme odtokový proces a zjišťujeme vzájemný vztah bilančních prvků (**hydrologická/bilanční rovnice**)
- území, z něhož odtéká voda z atmosférických srážek nebo akumulovaná v ledovcích a ve stálé sněhové pokrývce povrchovou i podzemní cestou **do jediného závěrového profilu**
- 2 typy povodí: orografické a hydrogeologické

# Povodí

Orografické povodí je vymezeno rozvodní čárou (rozvodnicí), která probíhá přes nejvyšší kóty, mezi nimi ležící hřebeny a sedla v bezprostřední blízkosti sledovaného vodního toku k jeho závěrovému profilu (vždy kolmá na vrstevnice)

Hydrogeologické povodí se obvykle shoduje s orografickým povodím, v oblastech se složitější geologickou stavbou (střídání propustných a nepropustných vrstev) však může podzemní voda odtékat do vedlejšího orografického povodí (např. část vody spadlé v povodí Otavy odtéká podzemní cestou do povodí Dunaje).



# Povodí

- stanovení hydrografické rozvodnice



# Povodí

- stanovení hydrografické rozvodnice



# Povodí

Stanovení průběhu orografické rozvodnice je obtížné na plochém rozvodí, na rovinách a v místech bifurkací.

**Bifurkace** – situace, při níž jedno z ramen větvícího se vodního toku ústí do vedlejšího povodí (Orinoco – Casiquiare) nebo území, z něhož dochází k odtékání vody do více povodí zároveň (okolí Velkého Dářka)

**Říční pirátství** – posouvání rozvodnice směrem do vedlejšího povodí (v důsledku zpětné eroze na horních úsecích vodních toků)



# Plocha povodí, zdroje dat

Podklady pro určení plochy povodí:

1. Mapy – topografické mapy (vojenské, základní, turistické)

- milimetrová síť
- planimetr

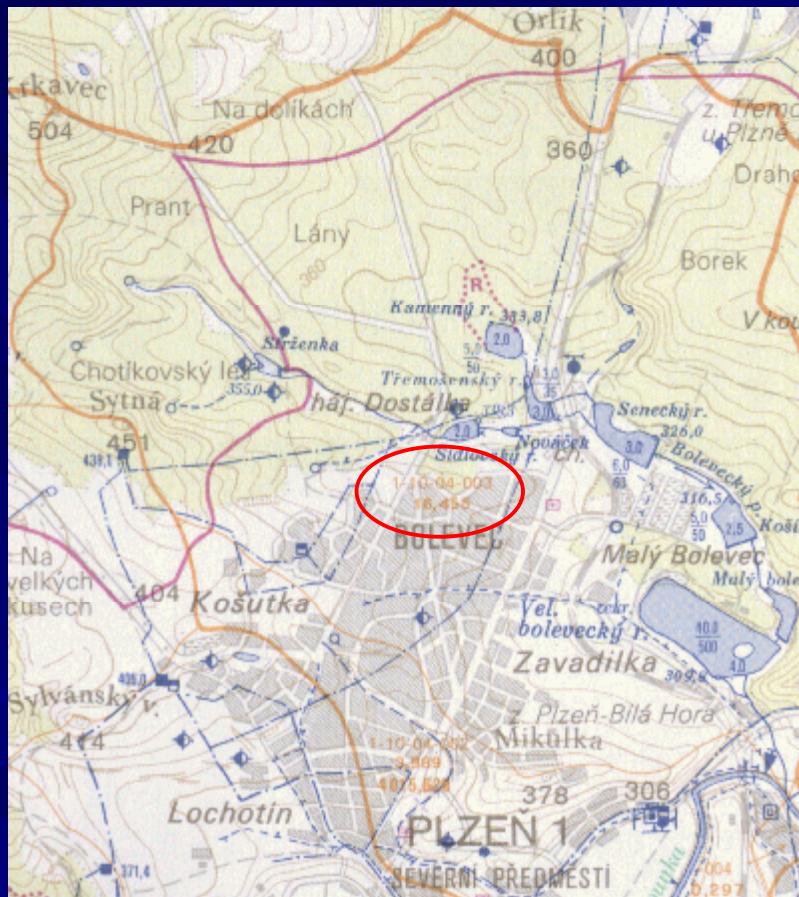
2. GIS

3. Hydrologické poměry ČSSR I-III (tabulky) – v Základní geografické knihovně

Hydroekologický informační systém VÚV – <http://heis.vuv.cz>, ke stažení:

- Základní vodohospodářská mapa 1 : 50 000 (vektorová i rastrová)
- vrstvy do GIS – např. říční síť, zdroje znečištění, chráněné oblasti přirozené akumulace vod, hydrogeologické rajóny
- legislativa EU

# Plocha povodí, zdroje dat



Číslo hydrologického povodí	Totožné místo	Přírodní význam	Plocha povodí P (km²)					Rád toku	Roli v území L	Atributování	Lamovatost %
			4	5	6	7	8				
1											
1-10-04	Radbuza ud Uhlavy po soutoku se Mže a Berounka od soutoku Mže a Radbuzy po Úslavu										
001	Radbuza pod Uhlavy							2 173,57	38,9	0,27	38
	Radbuza od Chlavy po soutoku se Mži							5,078	—	—	2
	Radbuza nad soutokem se Mži							2 178,40	94,3	0,25	20
	Berounka nad soutokem Mže a Radbuzy							4 008,03	103,3	0,35	30
002	Berounka od Vltavy a Radbuzy po Rubez kříž punkt							1,565	—	—	0
	Berounka nad Boševnickým potokem							4 015,633	105,0	0,21	30
003	Boševnický potok							13,253	6,9	0,21	70
	Berounka pod Boševnickým potokem							4 022,03	105,0	0,35	30
004	Berounka od Boševnického potoka po Úslavu							0,297	—	—	0
	Berounka nad Úslavou							4 032,380	106,0	0,30	30

Hydrologické poměry ČSSR, II. díl

# Hydrologické dělení

Z hlediska hydrologického popisu byla vytvořena klasifikace, která číselně označuje hlavní povodí a jejich dílčí části kombinovanou s číslem hydrologického pořadí. Toto číslo je uváděno

- A příslušnost povodí
  - B příslušnost povodí
  - C hydrologické dílčí části
  - D hydrologické dílčí části
- Systém hydrologického dělení

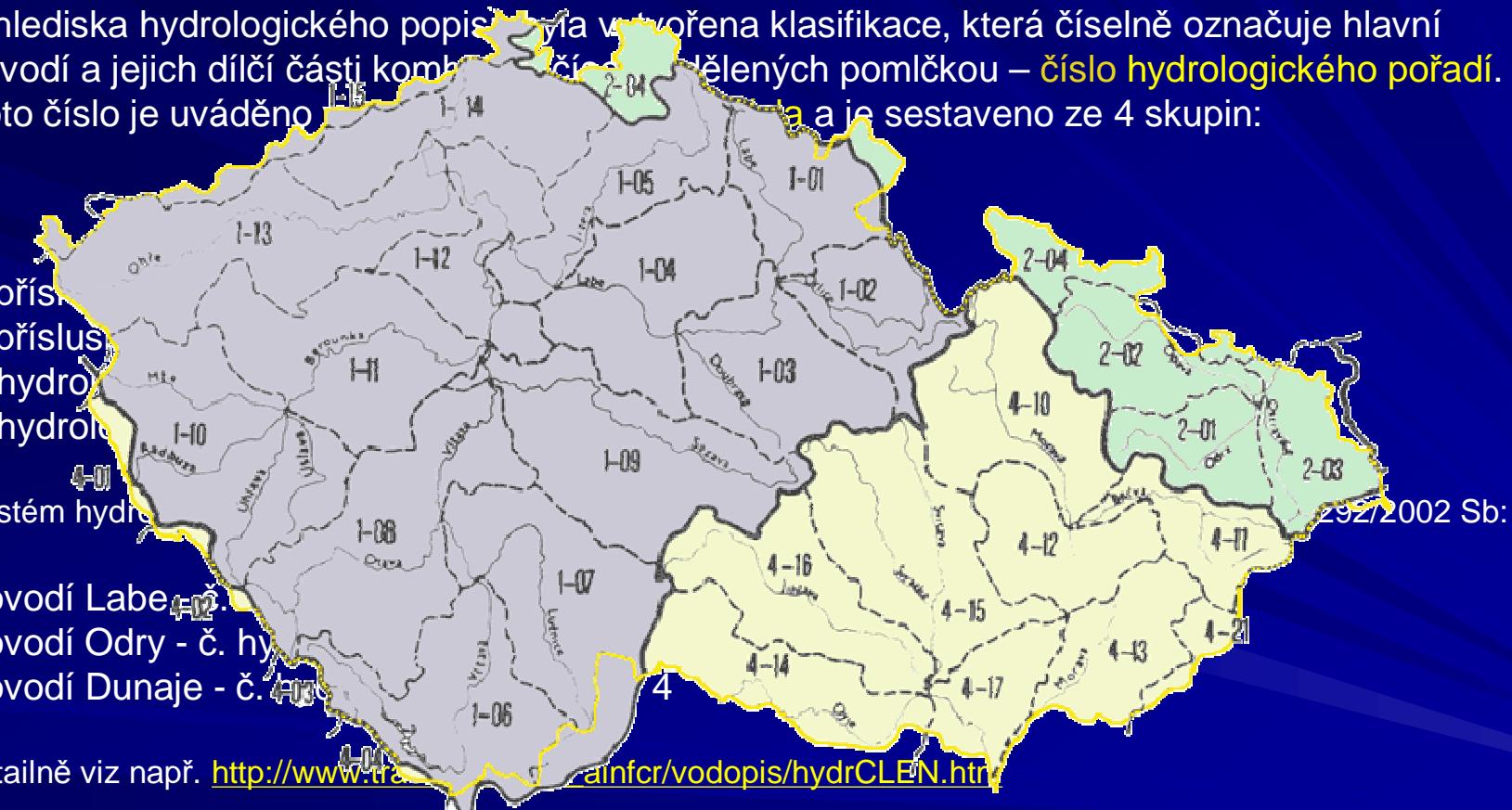
Povodí Labe - č. hyd

Povodí Odry - č. hyd

Povodí Dunaje - č. hyd

292/2002 Sb:

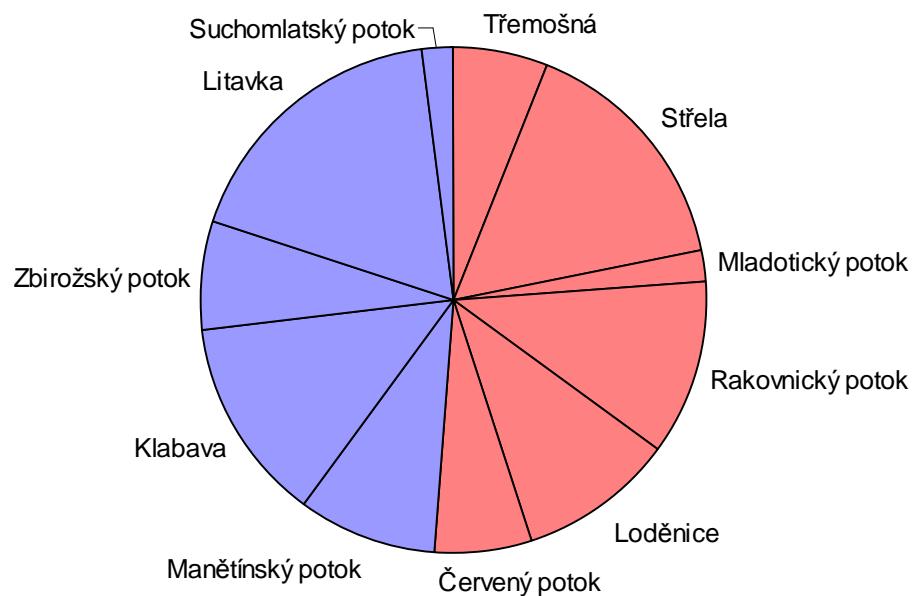
detailně viz např. <http://www.tz.voda.cz/mainfr/vodopis/hydrCLEN.htm>



# Graf vývoje povodí - kruhový

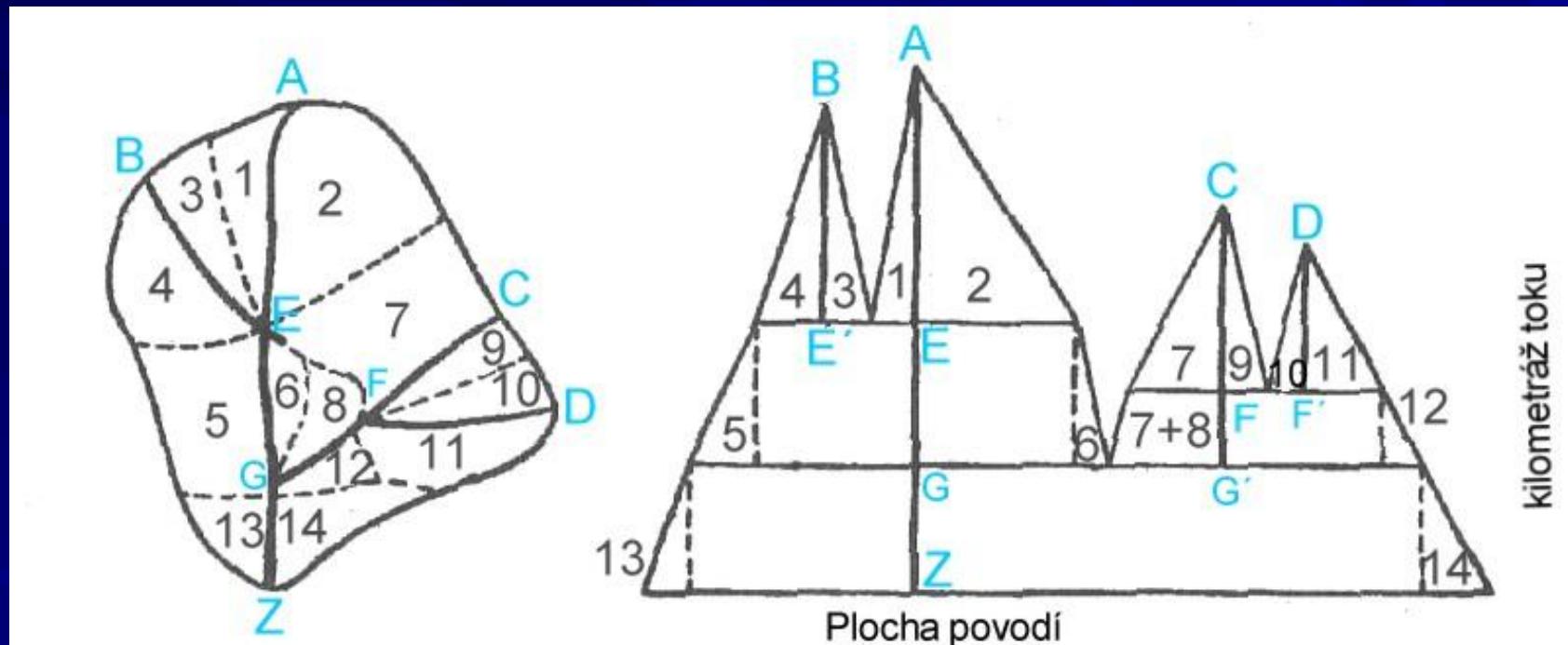
- Vyjadřuje podíl plochy povodí na ploše levé, respektive pravé části povodí

Zjednodušený graf vývoje povodí Berounky



# Graf vývoje povodí - pravoúhlý

- Vyjadřuje nárůst plochy povodí podle vzdálenosti od pramene (říční km 0)



# Tvar povodí

Gravelliův koeficient  $K_G$  ( $K_G \geq 1$ ):

$$K_G = \frac{L_R}{2\sqrt{Pp}}$$

$L_R$  ... délka rozvodnice  
 $P$  ... plocha povodí

- vyjadřuje míru členitosti rozvodnice, resp. protáhlosti/kruhovosti povodí
- délka rozvodnice/obvod kruhu o stejné ploše jako je plocha povodí

Koeficient protáhlosti povodí  $R_E$  ( $0 \leq R_E \leq 1$ ):

$$R_E = \frac{2\sqrt{\frac{P}{p}}}{L}$$

$P$  ... plocha povodí  
 $L$  ... přímková vzdálenost od ústí k nejzazšímu bodu povodí

- průměr kruhu o stejné ploše jako je plocha povodí/délka povodí

# Tvar povodí

Charakteristika povodí  $a$  :

$$a = \frac{w}{L} = \frac{w \cdot L}{L^2} = \frac{P}{L^2}$$

P ... plocha povodí

w... průměrná šířka povodí

L ... přímková vzdálenost od ústí k nejzazšímu bodu povodí

povodí	$P < 50 \text{ km}^2$	$P > 50 \text{ km}^2$
protáhlé	$a < 0,24$	$a < 0,18$
přechodný typ	$0,24 < a < 0,26$	$0,18 < a < 0,2$
vějířovité	$a > 0,26$	$a > 0,2$

Koeficient souměrnosti povodí  $K_S$  ( $0 \leq K_S \leq 1$ ):

$$K_S = \frac{|P_P - P_L|}{P}$$

$P_P$  ... plocha pravé části povodí

$P_L$  ... plocha levé části povodí

# Řádovost říční sítě

- říční síť je hierarchicky uspořádána
- 2 hlavní modely řádovosti říční sítě: absolutní a relativní

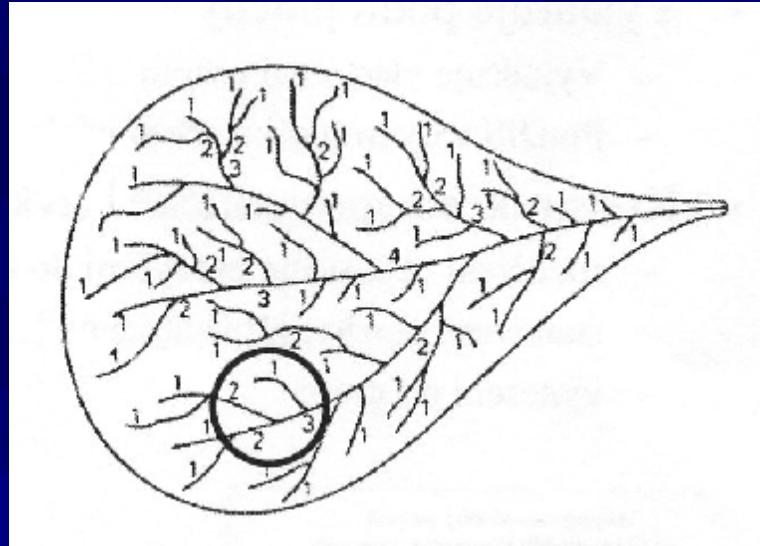
## Absolutní řádovost

- řád toku udává počet posloupných zaústění od moře
- toky I. řádu ústí do moří/oceánů
- toky II. řádu ústí do toků I. řádu atp.

## Relativní řádovost

- toky I. Řádu jsou pramenné úseky vodních toků
- ke zvýšení řádu dochází jen při soutoku dvou toků stejného řádu
- říční síť se mění v závislosti na ročním odbobí, při jarním tání roste počet zdrojnic toku, během podzimního období sucha počet zdrojnic a tím i řádovost klesá
- při srovnávání dvou toků je nutné vycházet ze stejných podkladových map

# Řádovost říční sítě



## Hortonovy zákony uspořádání říční sítě

- počet toků určitého řádu klesá geometrickou řadou spolu se stoupajícím číslem řádu (relativní řádovost)
- průměrná délka toku určitého řádu geometricky stoupá spolu s rostoucím číslem řádu
- průměrná plocha povodí toku určitého řádu geometricky stoupá s rostoucím číslem řádu

# Výškopisné poměry povodí

Převýšení  $\Delta h$  (m):

$$\Delta h = h_{\max} - h_{\min}$$

$h_{\max}, h_{\min}$  ... nadmořská výška nejvyššího/nejnižšího bodu v povodí

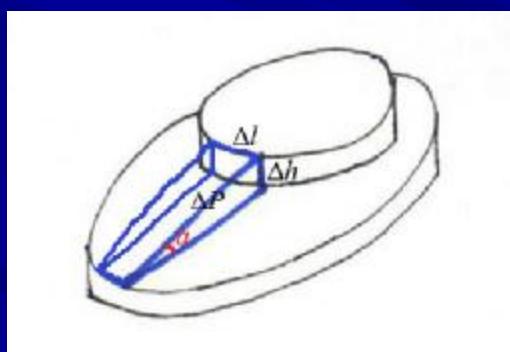
Průměrný sklon povodí I (bezrozměrné desetinné číslo, v ‰, ve °):

- součet svislých ploch/součet vodorovných ploch mezi vrstevnicemi

$$I = \frac{\Delta h \cdot \Sigma l}{P}$$

$$I = \operatorname{tg} a$$

$\Delta h$  ... výškový krok vrstevnic  
 $\Sigma l$  ... součet délek vrstevnic  
 $P$  ... plocha povodí

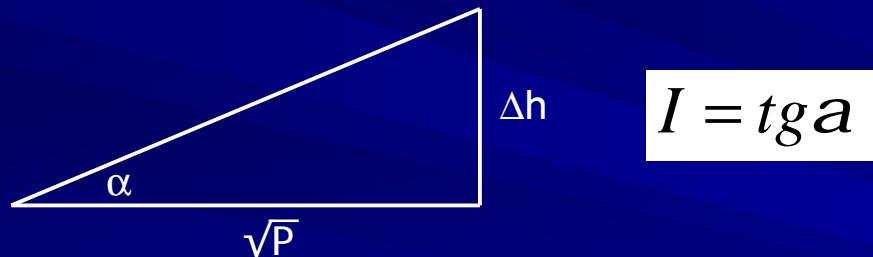


# Výškopisné poměry povodí

Průměrný sklon povodí I (bezrozměrné desetinné číslo, v ‰ , ve °):

$$I = \frac{\Delta h}{\sqrt{P}} = \frac{h_{\max} - h_{\min}}{\sqrt{P}}$$

$h_{\max}, h_{\min}$  ... nadmořská výška nejvyššího/nejnižšího bodu  
v povodí



$$I = \operatorname{tg} \alpha$$

Pokud  $\operatorname{tg} \alpha = 1$  (I = 100 %),  
činí  $\alpha = 45^\circ$

Koeficient reliéfu  $R_h$  (m):

$$R_h = \frac{\Delta h}{L}$$

L ... přímková vzdálenost od ústí k nejzazšímu bodu povodí

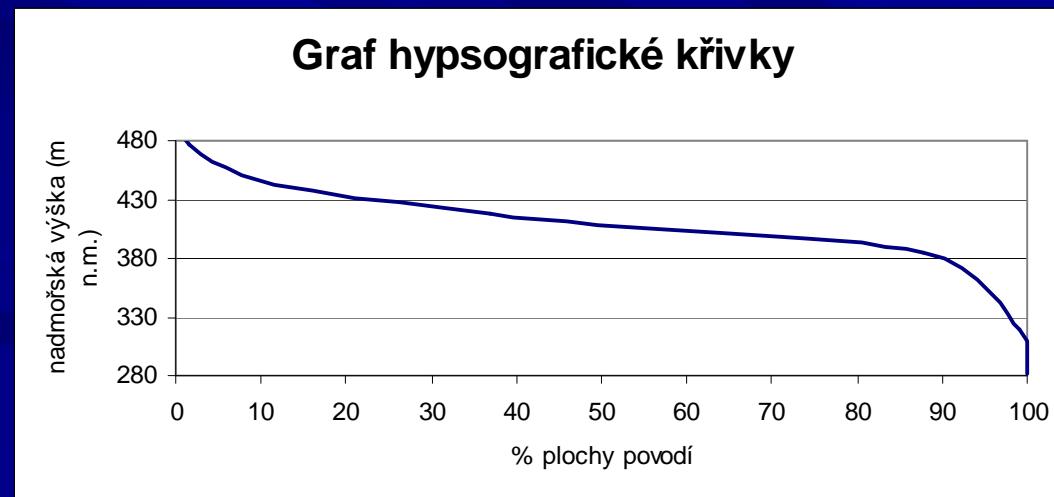
# Hypsografická křivka

- vyjadřuje podíl plochy určitých výškových pásem na celkové ploše povodí
- vyjadřuje vlastnosti reliéfu - pomocí ní lze zjistit objem, střední výšku a typickou výšku

Konstrukce hypsografické křivky:

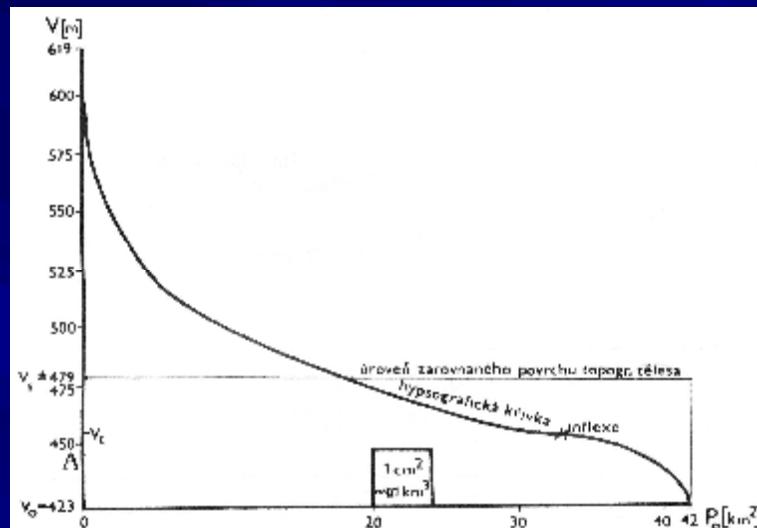
- rozdělení celkového převýšení do intervalů
- stanovení plochy, připadající na jednotlivé intervaly
- vynesení do grafů

% celkové plochy povodí nad stanovenou nadm. výškou	stanovená nadm. výška
0,25	680
1,55	476
36,78	418
87,89	385
99,13	320
100	282



# Hypsografická křivka

- **výpočet objemu:** objem topografického tělesa (povodí) lze určit na základě plochy vymezené hypsografickou křivkou a oběma osami



- **střední volumetrická výška:**  $v_s = v_0 + V/P$ , kde  $v_0$  je min. nadmořská výška,  $V$  je objem topografického tělesa a  $P$  jeho plocha
- **typická výška:** nejčetnější výška topografického tělesa, nachází se v ní největší část topografické plochy. V místech malého sklonu vedeme tečny k hypsografické křivce a hledáme inflexní bod (nejmenší sklon tečny)

# Hustota říční sítě

Hustota říční sítě  $r$  ( $\text{km} \cdot \text{km}^{-2}$ ):

- součet délek vodních toků/plocha povodí

$$r = \frac{\Sigma L}{P}$$

$\Sigma L$  ... součet délek vodních toků všech řádů

P ... plocha povodí

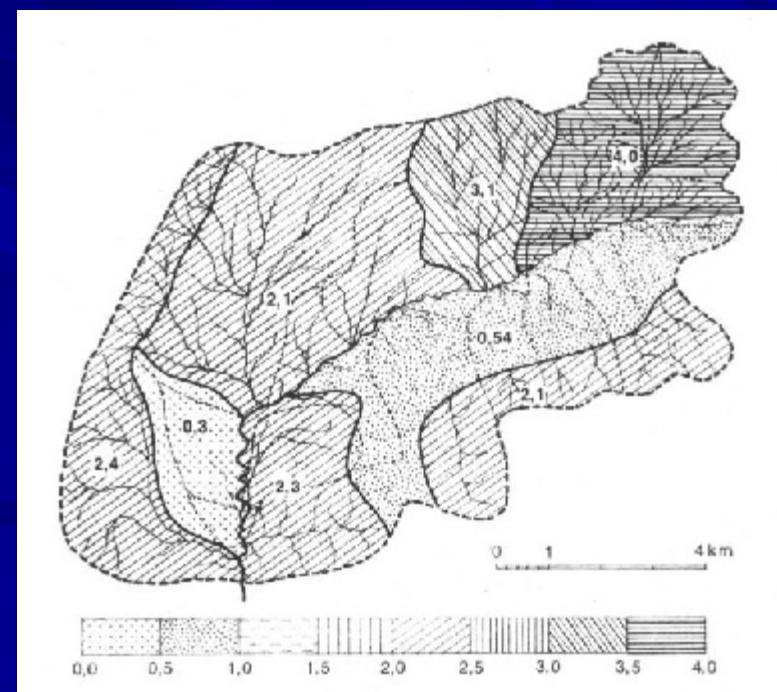
Je dána morfologií povrchu,  
půdními, vegetačními,  
klimatickými poměry,  
land-usem.

Stupeň vývoje toku

$$\frac{d}{l}$$

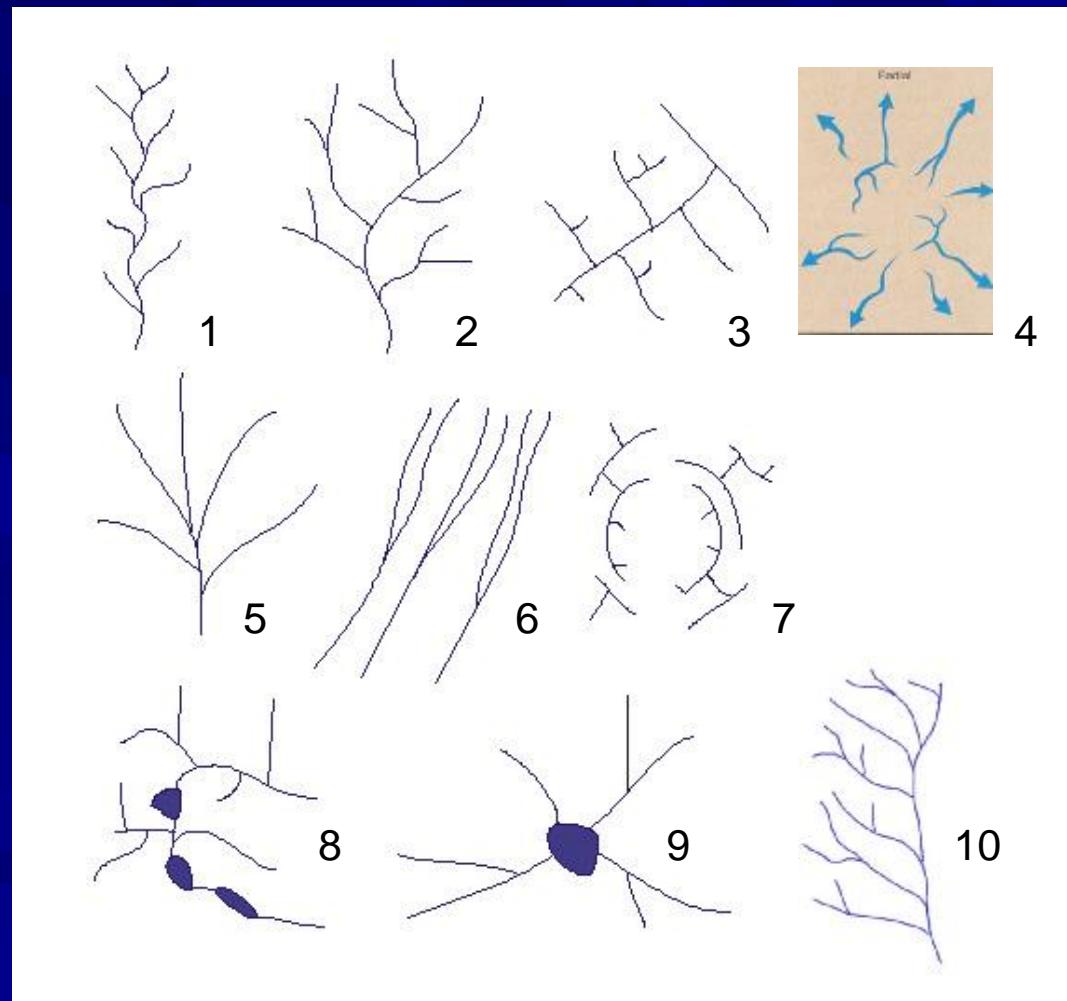
d ... přímková vzdálenost od pramene k ústí

l ... skutečná délka toku



# Uspořádání říční sítě

- 1) stromovité
- 2) listovité
- 3) pravoúhlé
- 4) radiální
- 5) vějířovité
- 6) paralelní
- 7) prstencovité
- 8) neuspořádané
- 9) dostředivé
- 10) nesouměrné



# Uspořádání říční sítě

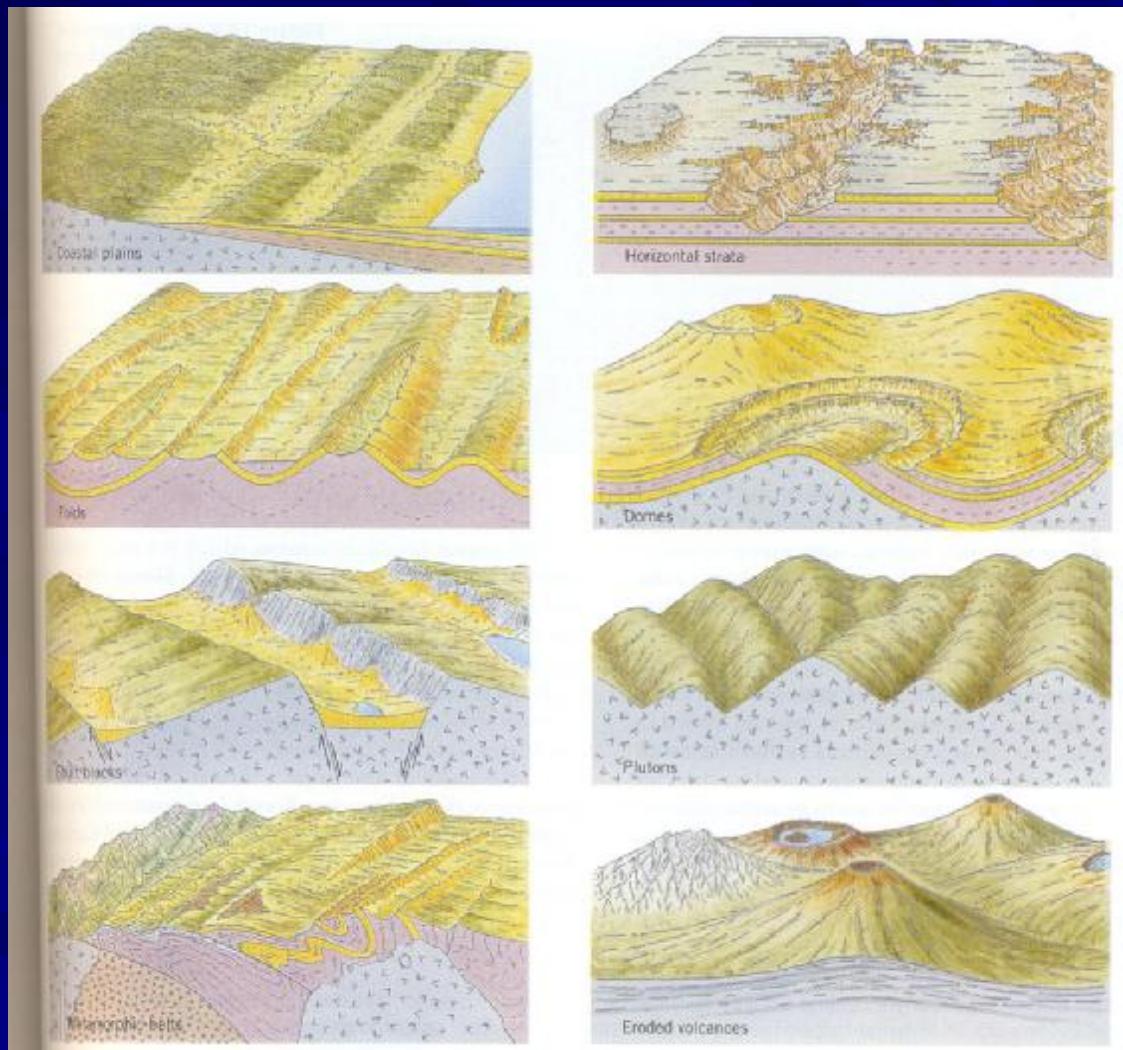
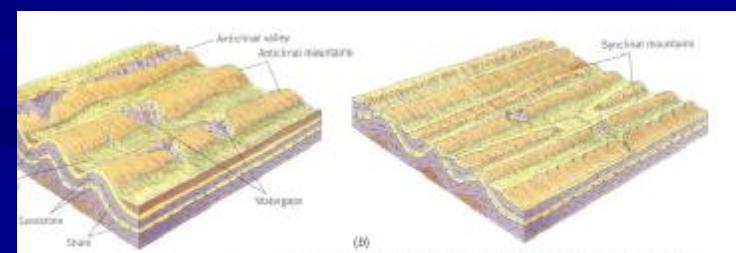
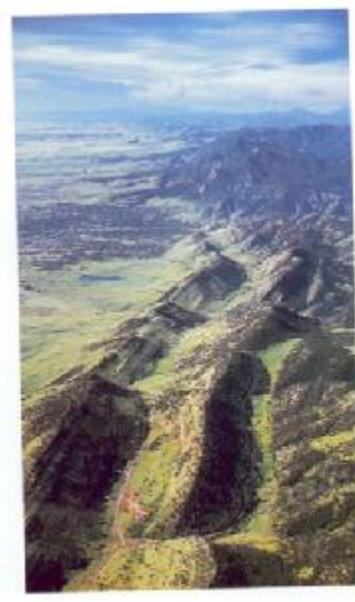
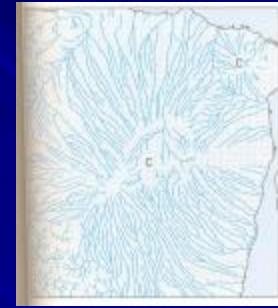
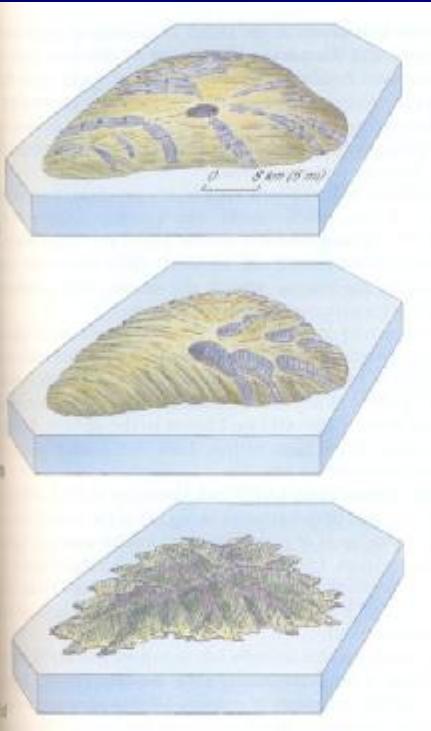
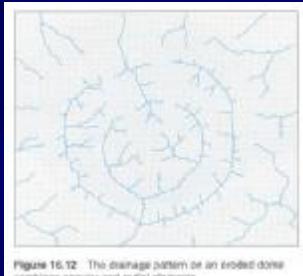
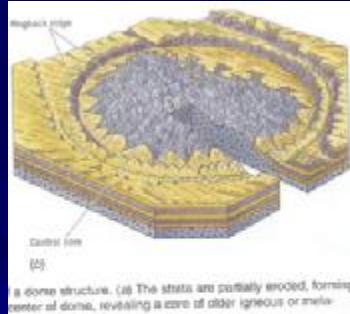
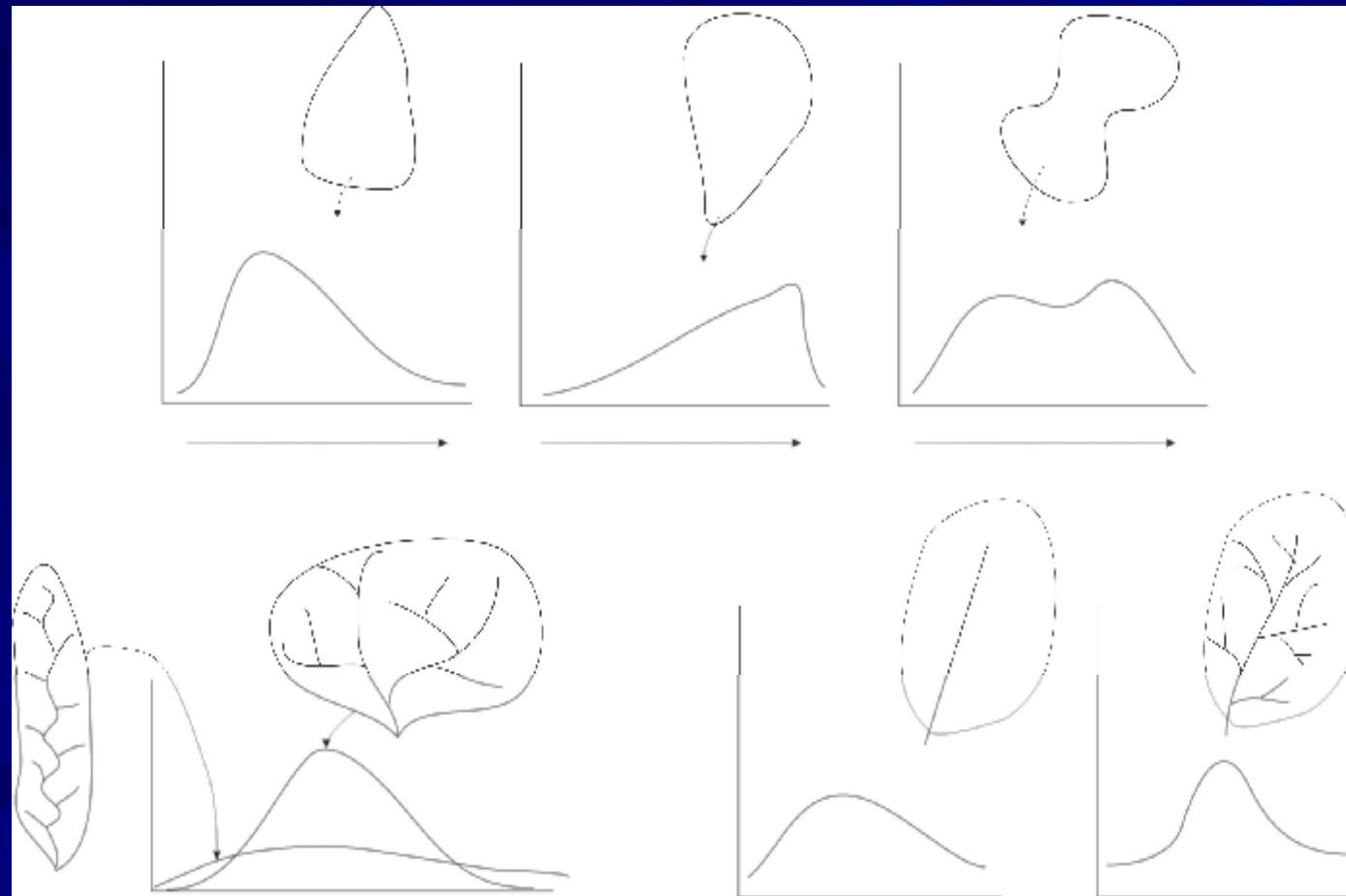


Figure 16.2 Landforms associated with various rock structures. (Drawn by A. N. Strahler.)

# Uspořádání říční sítě

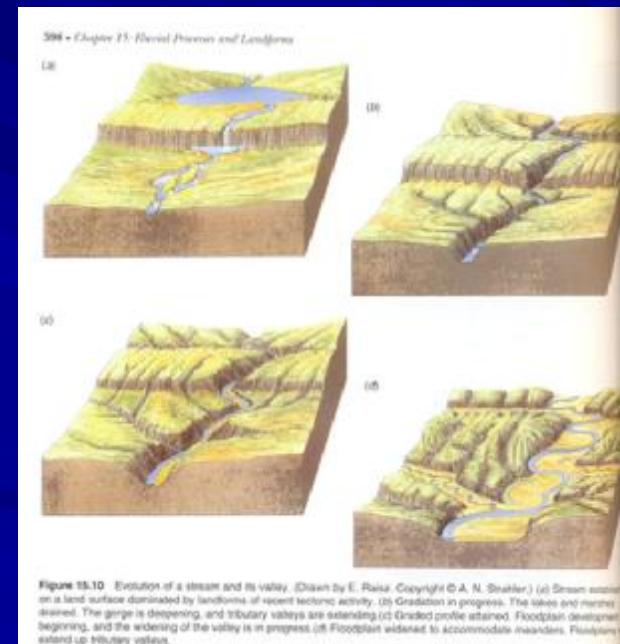
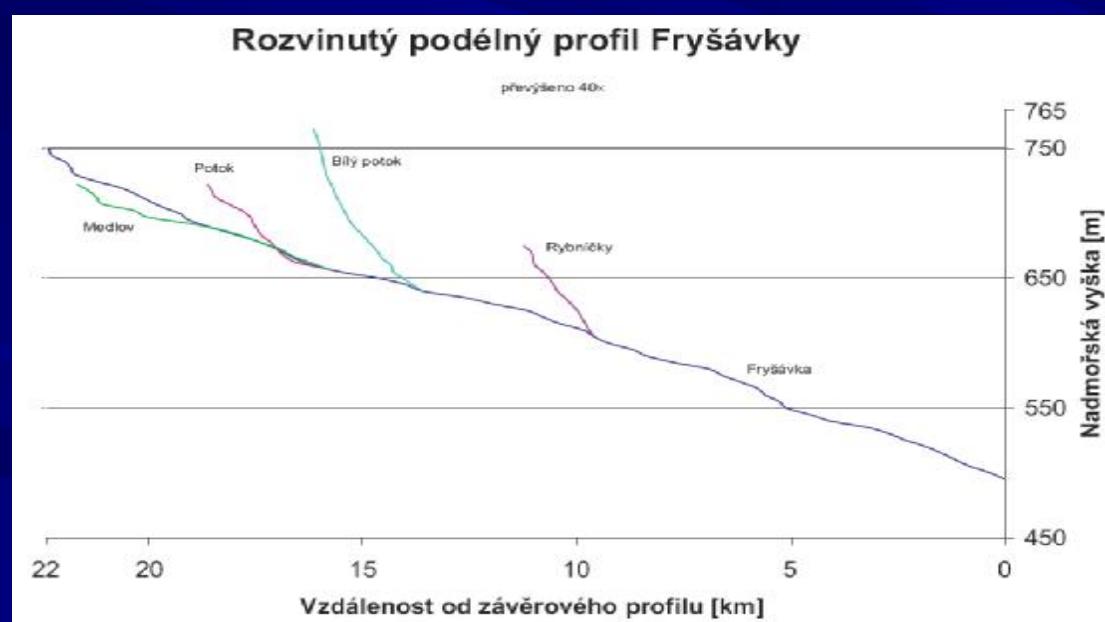


# Vliv tvaru povodí a uspořádání říční sítě na odtokové poměry



# Podélný profil toku

- základní vyjádření výškopisných poměrů říční soustavy
- odráží geologické a geomorfologické poměry povodí
- umožňuje hodnotit vývojová stádia jednotlivých toků



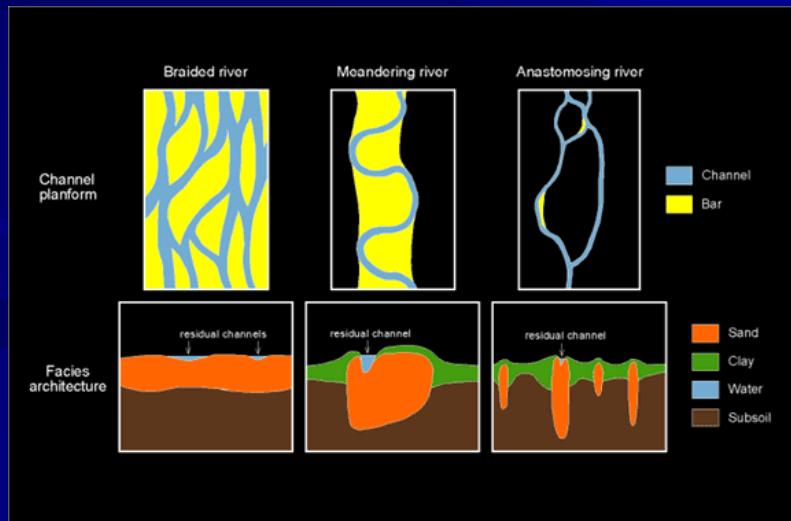
# Charakter říčního koryta



divočící tok



meandrující tok

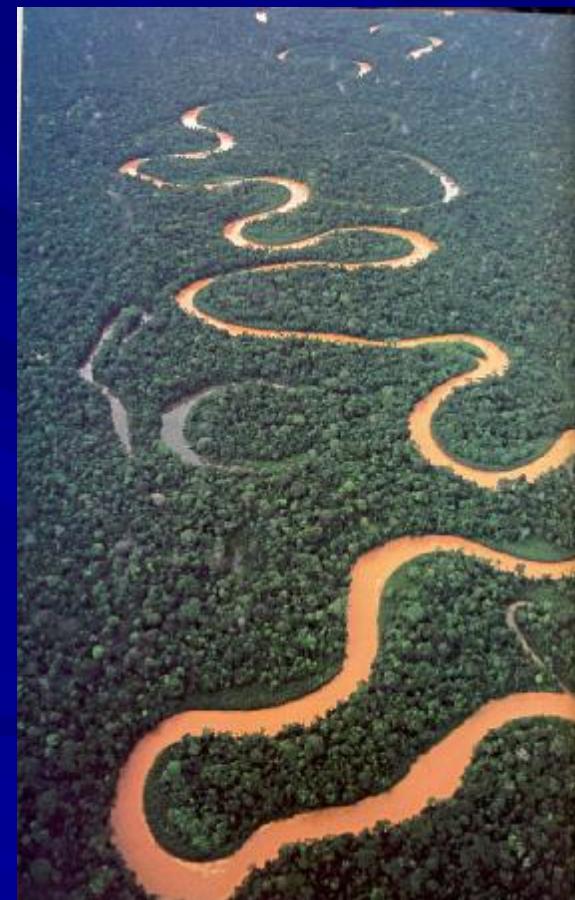


anastomózní tok

# Meandry

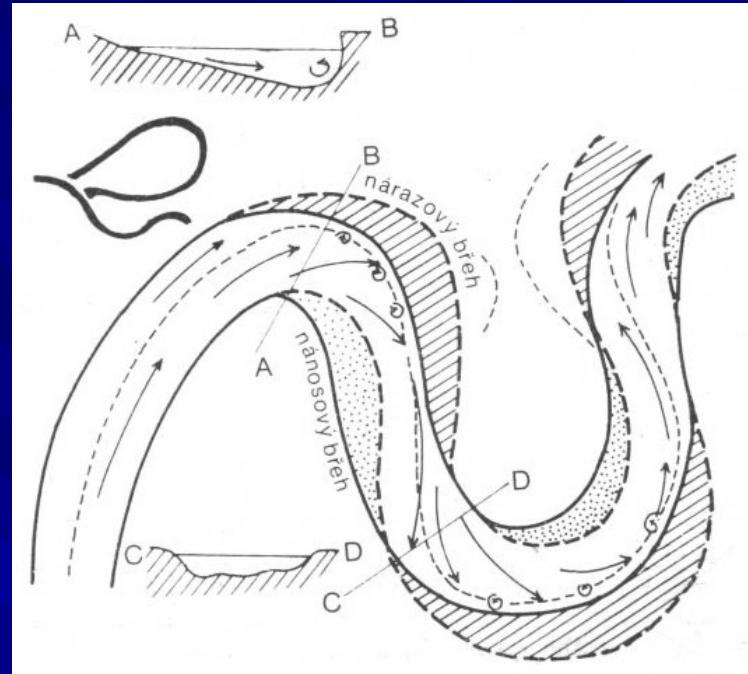
Vznik meandru:

- vynucená (orografická) křivolakost toku
  - přizpůsobení se toku geologickým a geomorfologickým poměrům
- hydraulická křivolakost – volné zákruty
  - důsledek složitých podmínek proudění v korytě, nerovnoměrná odolnost a struktura břehů, přítomnost překážek ve vodě



# Vývoj meandrů

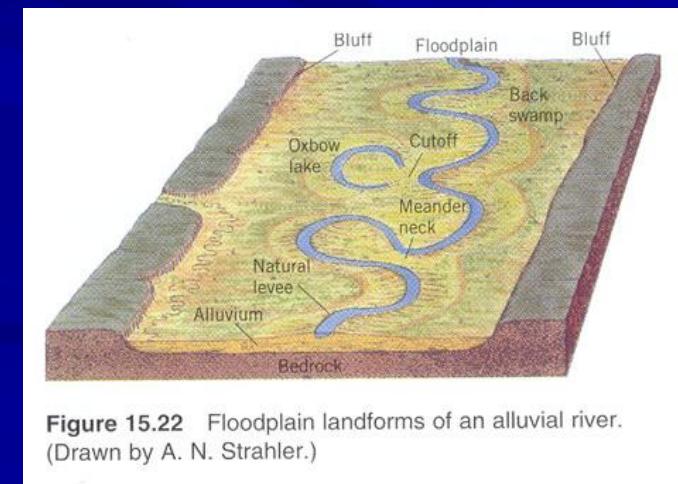
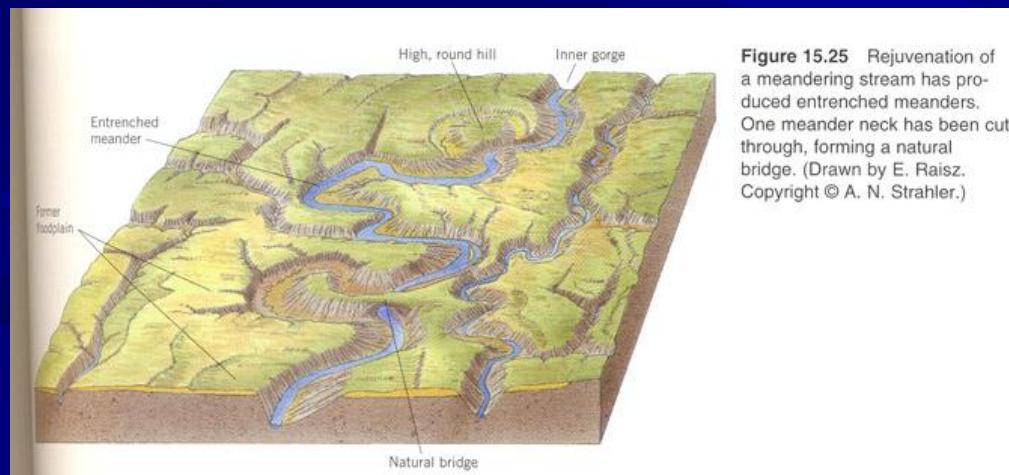
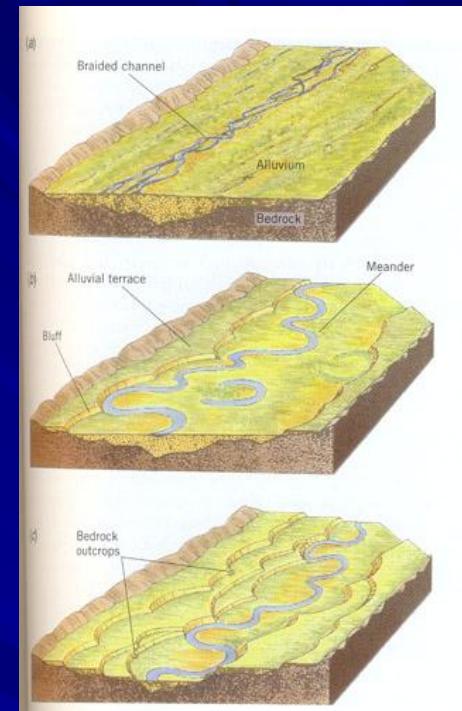
- nepřetržitá erozně-akumulační činnost v důsledku nerovnoměrného rozdělení rychlostí proudění v příčném profilu koryta
- částice vody směřují setrvačností šikmo ke břehu
- zde narážejí a rozrušují břeh – nárazový břeh (výsepní, konkávní)
- na protilehlém břehu dochází k poklesu rychlostí proudění, unášecí schopnosti a tím k sedimentaci – nánosový břeh (jesepní, konvexní)



- meandry se díky této činnosti nepřetržitě vyvíjejí dvěma hlavními směry
  - zvětšování amplitudy meandrů
  - posun v meandrovém pásu

# Vývoj meandrů

- amplituda meandrů se zvětšuje díky erozně-akumulační činnosti
- postupně dochází ke vzniku zaklesnutých meandrů
- pokud se dvě protilehlá ramena meandru přiblíží příliš blízko, dochází k zaškrcení meandru, vzniku mrtvého ramene a druhotnému napřímení toku
- zákruty volných meandrů se pozvolna posunují ve směru sklonu údolního dna (posun meandrového pásu)



# Hydrologická bilanční rovnice

$$V_S = V_{V_{celk.}} + V_{O_{celk.}} \pm V_Z \quad \text{nebo} \quad H_S = H_{V_{celk.}} + H_{O_{celk.}} \pm H_Z$$

$V_S$  ... objem srážek

$V_{ET}$  ... objem celkového výparu (evapotranspirace)

$V_{ocelk.}$  ... objem celkového odtoku (povrchového a pod povrchového)

$V_Z$  ... objem změny zásob vody v říční síti (vodní nádrže)

$$O_r = Q_a \cdot t$$

$$H_o = \frac{O_r}{P}$$

$$H_e = H_s - H_o$$

- **odtokový koeficient  $e$  (%) :**

$$e = \frac{H_o}{H_s}$$

$O_r$  ... roční objem odtoku

$Q_a$  ... dlouhodobý prům. roč. průtok

$t$  ... počet sekund v roce

$P$  ... plocha povodí

$H_o$  ... odtoková výška

$H_e$  ... výška celk. výparu

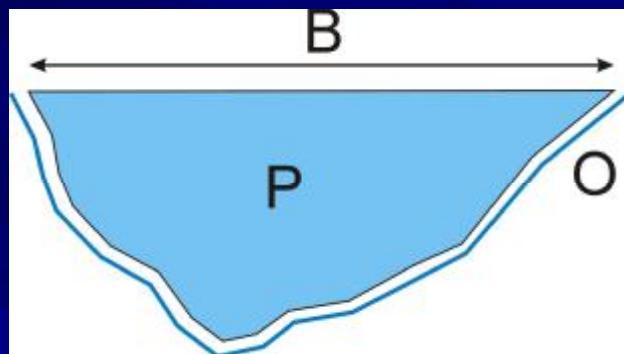
$H_s$  ... výška srážek

- **specifický odtok  $q$  ( $\text{l}\cdot\text{s}^{-1}\cdot\text{km}^{-2}$ ):**

$$q = \frac{Q_a}{P}$$

# Příčný profil koryta toku

průtočný profil – je to část příčného řezu korytem, kterým protéká voda



P ... plocha průtočného profilu

B ... šířka průtočného profilu

O ... omočený obvod (perimetru) - délka omočené části průtočného profilu

R ... hydraulický poloměr (rádius) - plocha průtočného profilu/délka omočeného obvodu - vyjádření odporu třením o dno a břehy

$$R = \frac{P}{O}$$

# Vztah morfometrie koryta k odtokovým poměrům

- hlavní faktory, ovlivňující parametry odtoku:
  - tvar příčného profilu – hydraulický poloměr
  - sklon čáry energie – sklon hladiny
  - drsnost dna
- hydrotechnický výpočet rychlosti proudění  $v$  ( $m \cdot s^{-1}$ ) - Chézyho rovnice:

$$v = c \cdot \sqrt{R \cdot I}$$

$v$  ... rychlosť proudenia

$R$  ... hydraulický poloměr

$I$  ... sklon hladiny toku

$c$  ... Chézyho rychlosťní součinitel (vyjadruje drsnostní poměry v toku)