

GÉOMORPHOLOGIE

γη : Terre μορφή : Forme λόγος : Discours (Étude)

Science de la forme des paysages



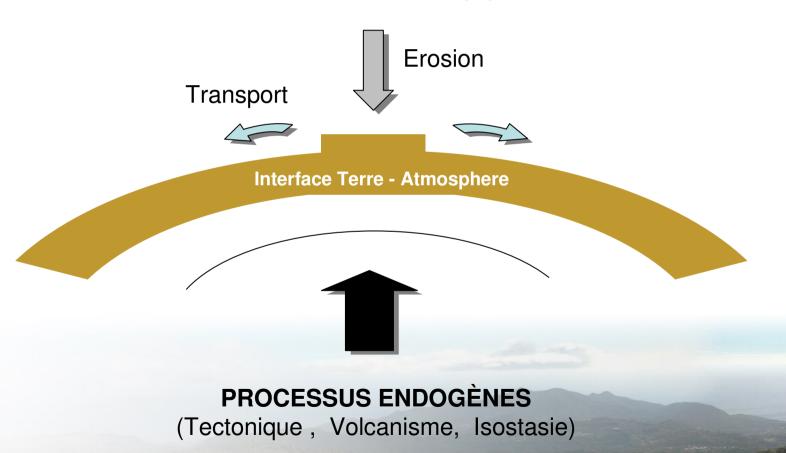
Comparison between the heights of Mt. Everest on the Earth, Maxwell Montes on Venus and Olympus Mons



Interface

PROCESSUS EXOGÈNES

(Climat, Activité biologique)





Reliefs tectoniques



Gobi Altai (Mongolie)



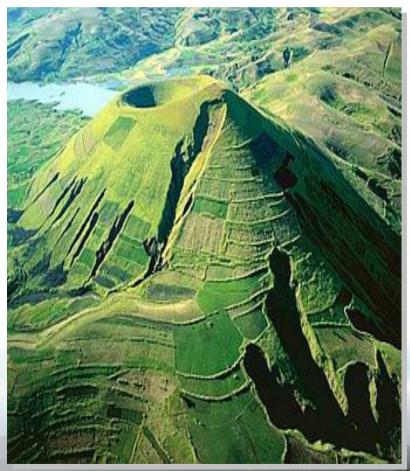
San Andreas



Reliefs volcaniques



Maly Semiachik (kamtchatka)



Ankisabe (Madagascar)



Reliefs côtiers



Moorea (Polynésie française)



Japon



Reliefs sous-marins





Reliefs glaciaires





Franz Josef Glacier (Nouvelle Zélande)



Glacier noir (écrins)



Reliefs arides



Sahara occidental



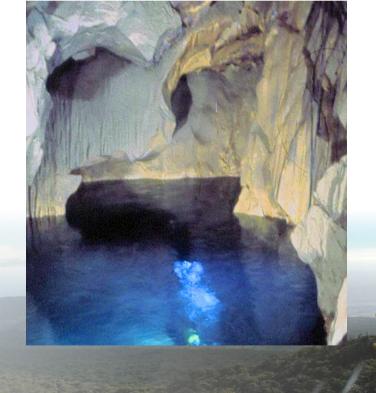
Sahara occidental



Reliefs karstiques







La Loue (Jura)



Objectif de la géomorphologie

De la forme des objets qui composent le paysage

La nature des processus qui agissent sur ces objets afin de les rendre tels

i.e. Forçage tectonique, érosion, transport, forçage biologique...



SEDIMENTOLOGIE

STRATIGRAPHIE

PETROLOGIE

PHYSIQUE

BIOLOGIE

GÉOMORPHOLOGIE

CLIMATOLOGIE

GEOCHIMIE

TECTONIQUE

METEOROLOGIE

PEDOLOGIE

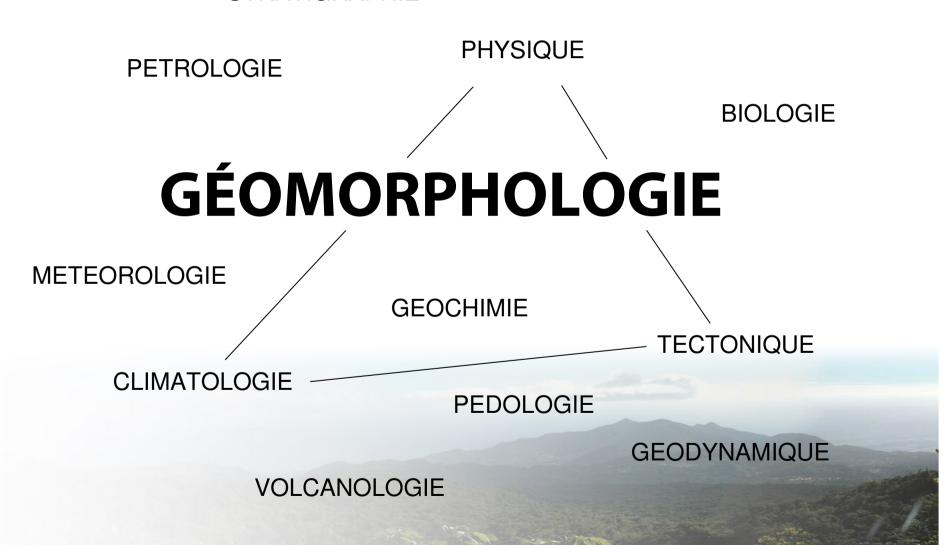
GEODYNAMIQUE

VOLCANOLOGIE



SEDIMENTOLOGIE

STRATIGRAPHIE





Plan du cours

1 Introduction

2 Loi d'érosion à grande échelle (Ma)

Le Bassin versant

Loi de Anhert

3 Méso-échelle (1-10ka)

Profils de rivières

Points d'inflexion

4 Processus d'érosion à l'échelle de transport (actuelle)

4.1 Processus de pentes

Solifluxion

Reptation

Écoulements gravitaires

Conditions de rupture

Déclencheurs

Écoulements

4.2 Processus fluviaux

Hydrodynamique fluviale

Transport de sédiments

Formes et types de rivières

5 Datations quaternaires

Isotopes cosmogéniques



Aux 17ème-18ème siècle, le paradigme dominant était le **Catastrophisme**. Tous les objets naturels (vivants ou non) résultaient d'événements brusques et relativement récents.

Compatible avec les écritures saintes.

Age de la terre ~10-100 ma

Georges Cuvier, 1768-1832





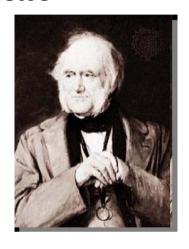
Puis vinrent les unifomitaristes



James Hutton 1726-1797



John Playfair 1748-1819

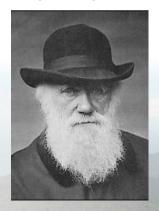


Sir Charles Lyell 1797-1875

Suivis de près par les évolutionnistes



Jean-Baptiste de Lamarck 1744-1829



Charles Darwin 1809-1882



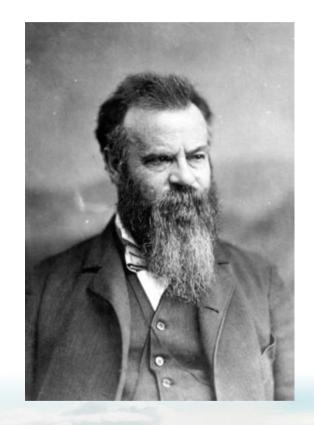
Alfred R. Wallace 1823-1913



John Wesley Powell (1834–1902)

Expéditions du grand canyon du Colorado (1869-1871)

- "...that the river preceded the canyons and then down cut as the plateau rose"
- Classification des vallées et basins versants.
- Définition du niveau de base (base level) des rivières.



(The Exploration of the Colorado River and Its Canyons, 1875)



Grove Karl Gilbert (1843-1918)

"...all streams work toward a graded condition, a state of <u>dynamic equilibrium</u> that is attained when the net effect of the flowing water is neither erosion of the bed nor deposition of sediment, when the landscape reflects <u>a balance</u> between the resistance of the rocks to erosion and the processes that are operative upon them."

Gilbert, G.K., Report on the geology of the Henry mountain, Geographical and Geological Survey of the Rocky Mountain Region (U.S.), Clarence Edward Dutton, 1877.



Idée d'un équilibre des systèmes erosionnels

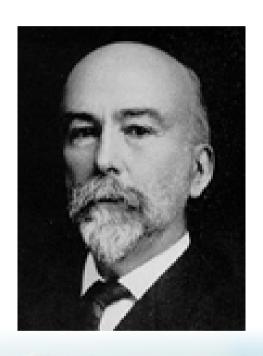


Oui mais en fait non...

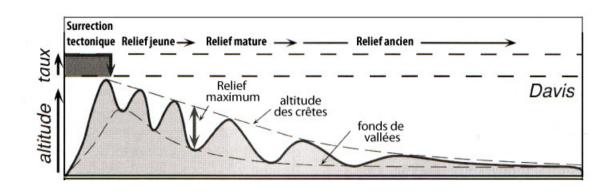
William Morris Davis (1850-1934)

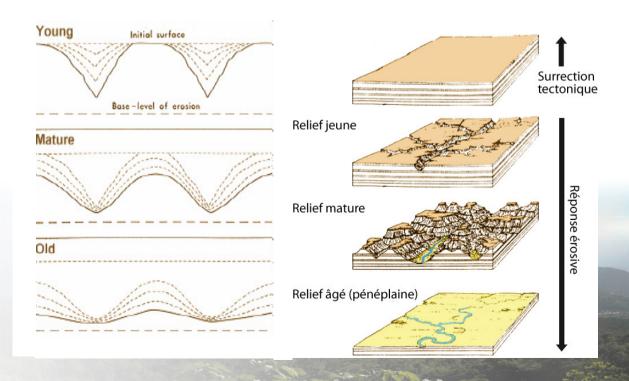
Étrange modèle du Cycle d'érosion

- La création des reliefs est rapide et courte au regard du temps nécessaire à leur érosion
- Mélange de Darwinisme (spéciation brusque) et de catastrophisme.

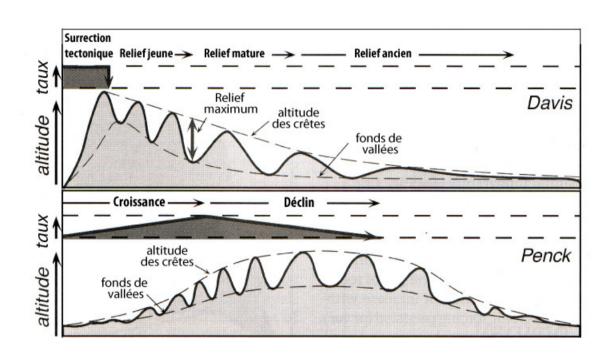




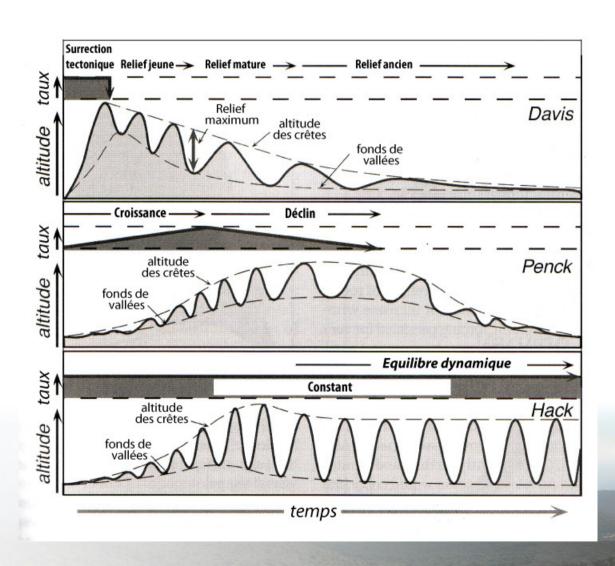




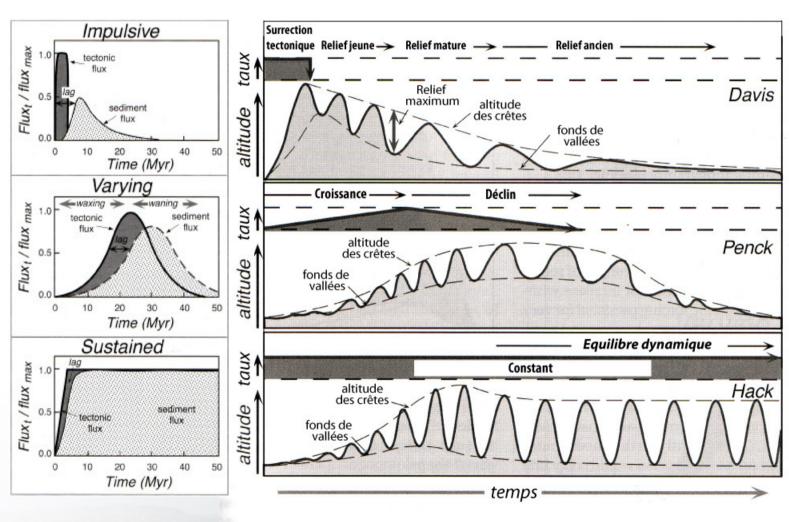








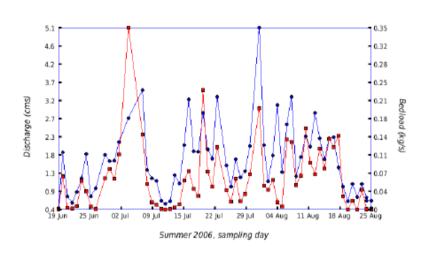






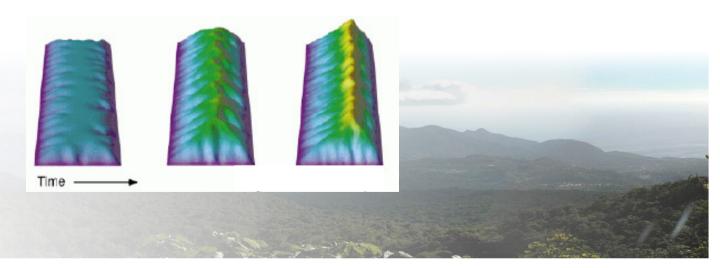
La révolution quantitative

Mesures



Modèles

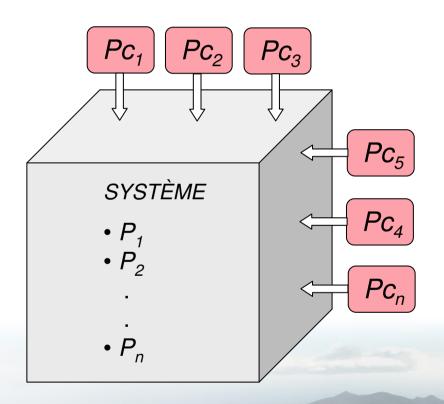






Modèle quantitatif

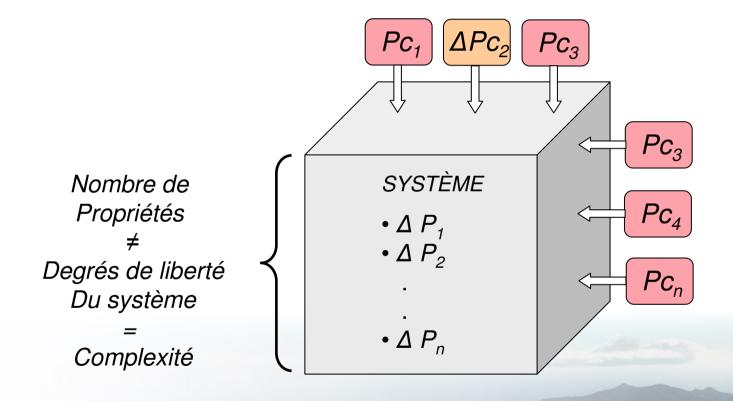
Propriétés = f (paramètres indépendants)





Modèle quantitatif

Propriétés = f (paramètres indépendants)

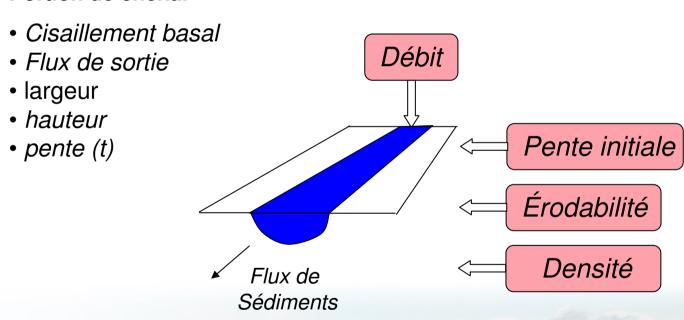




Modèle quantitatif

Propriétés = f (paramètres indépendants)

Portion de chenal



Degrés de liberté du système = Nb de propriétés indépendantes



Réalisme Réalisme apparent

Réalisme statistique

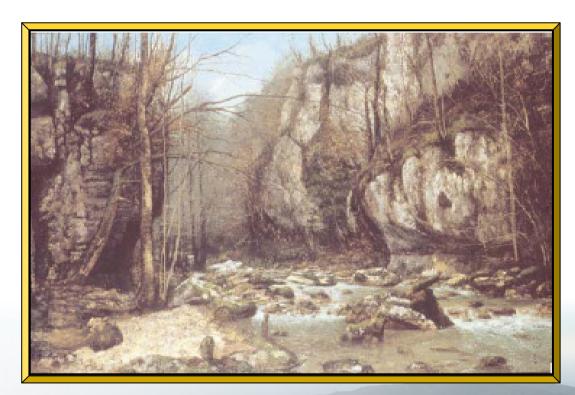
Réalisme essentiel

Dietrich et al., 2003



Réalisme « total »

- Modèle quantitatif hors de portée

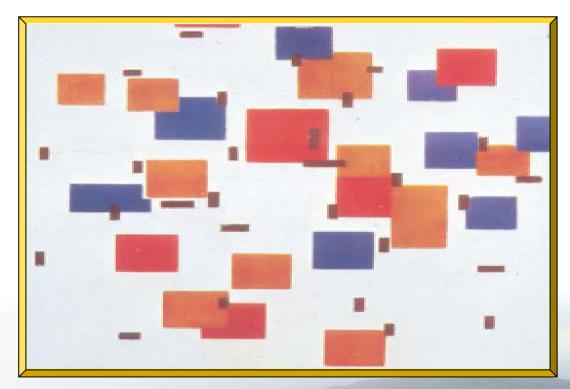


Gustave Courbet



Réalisme statistique

- Très Simple, hiérarchisant
- Utilisation indirecte seulement

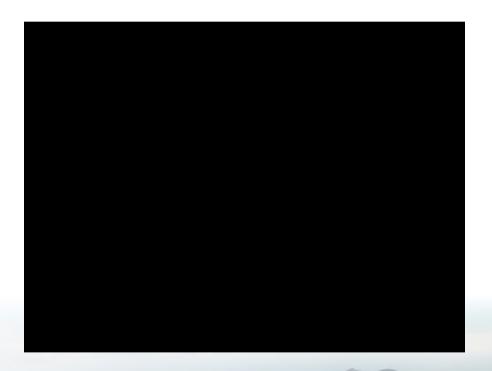


Mondrian



Réalisme statistique

- Très Simple, hiérarchisant
- Utilisation indirecte seulement

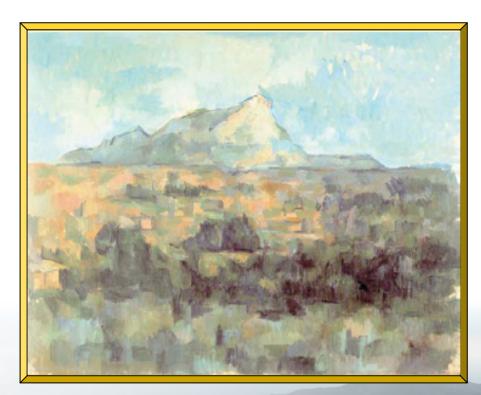


Ex: Moulin de Lorenz



Réalisme essentiel

- Simple
- Utilisation directe



Paul Cézanne



Un peu de vocabulaire

Agents

"Ce qui agit sur"

Eau, vent, gel, radiations solaires, vie...

Processus

"Ensemble des étapes et mécanismes menant a une transformation"

Érosion, altération, transport, dépôt..

Énergie

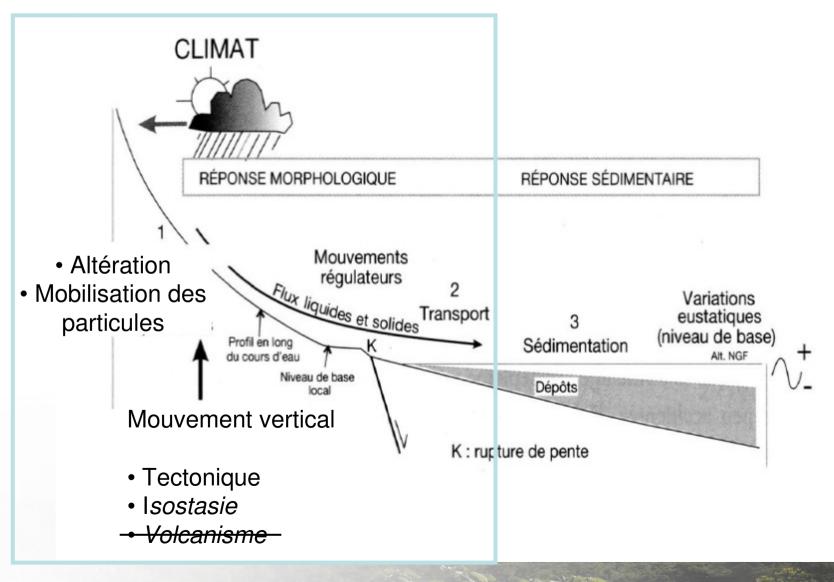
Solaire, géothermique, gravitationnelle, chimique...

Systèmes

"un ensemble d'éléments interagissant entre eux selon un certain nombre de principes ou règles"

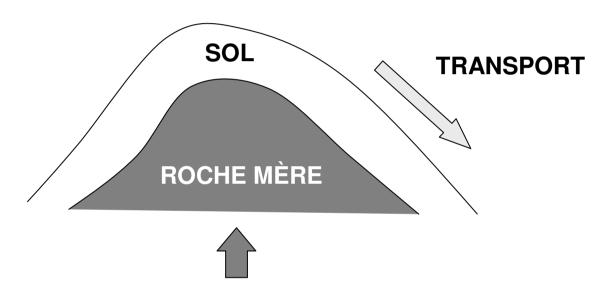
Fluviale, glaciaire, côtier







Paysage = résultat de la compétition entre tectonique, altération et érosion



- Altération = modification chimique et / ou physique des roches, principalement due à l'eau et aux variations de températures et de pressions.
 - □ crée du sédiment
- Érosion = ensemble des mécanismes de transport de sédiments physiques et chimiques à la surface de la Terre, sous l'effet de l'eau et de la gravité.



Érosion chimique

Transport d'éléments en solution



- HCO³⁻
- OH-
- Na+
- Ca²⁺
- K+
- Mg²⁺
- Al³+
- Fe²⁺
- etc

Érosion physique

Transport particulaire



modifie les reliefs

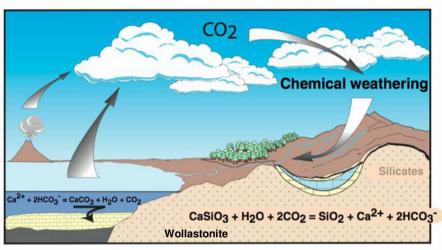


Érosion chimique

Transport d'éléments en solution



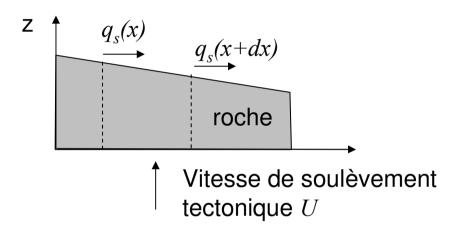
- HCO³⁻
- OH-
- <u>Na</u>+
- Ca²⁺
- Mg²⁺
- Al³+
- Fe²⁺
- etc



(Walker 1981)







(Dietrich et al. 2003)

Conservation de la masse :

$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

[L][T]-1 Taux de surrection U

[L][T]-1 Taux d'érosion E

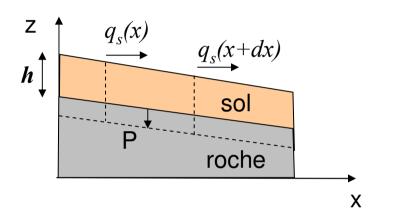
$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - E$$

 q_s Flux de matière / unité de largeur

$$E = \frac{q_s(x + dx) - q_s(x)}{dx}$$
$$E = \frac{\partial q_s}{dx}$$

$$E = \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

Conservation de la masse dans la couche de sol:



P = taux de production de sol [L][T]-1 (soil production rate)

$$\frac{\partial h}{\partial t} = P - \frac{\rho_r}{\rho_s} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

Volume de contrôle *dV*



Porosité :
$$\lambda = \frac{dV_{pore}}{dV}$$

$$\rho_{s}dV = \rho_{r}dV_{roche} + \rho_{o}dV_{pores}$$

$$dV = dV_{roche} + dV_{pore}$$

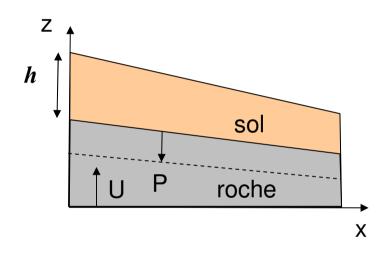
$$dV = dV_{roche} + \lambda dV$$

$$dV = \frac{1}{(1-\lambda)} dV_{roche}$$

$$\frac{\rho_{s}}{\rho_{r}} = (1-\lambda)$$

$$\frac{\partial h}{\partial t} = P - \frac{1}{(1 - \lambda)} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

Conservation de la masse dans un relief couvert d'une couche de sol :



 $P = taux de production de sol [L][T]^{-1}$

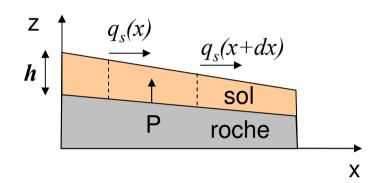
$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - P + \frac{\partial h}{\partial t}$$

$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - P + P - \frac{1}{(1 - \lambda)} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - \frac{1}{(1 - \lambda)} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

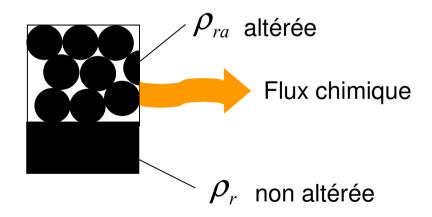


On a négligé :



 $P = taux de production de sol [L][T]^{-1}$

$$\rho_s \frac{\partial h}{\partial t} = \rho_r P - \rho_s \frac{\partial q_s}{\partial x}$$



Effet de l'altération chimique

$$\rho_{ra} \neq \rho_r$$



Flux de matière dissoute



$$\frac{\partial h}{\partial t} = P - \frac{1}{(1 - \lambda)} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

$$\frac{\partial z}{\partial t} = U - \frac{1}{(1 - \lambda)} \frac{\partial q_s}{\partial x}$$

Notre problème majeur est de déterminer les lois gouvernant les flux d'érosion (ou lois de transport géomorphologiques) et les fonctions de production :

 q_s = f(Processus, Tectonique, Précipitation, Lithologie, taille de grain, débit/précipitations, Pente, ...,P)

 $P = f(Processus, Tectonique, Précipitation, Lithologie, taille de grain, débit/précipitations, Pente, ...,<math>q_s$)



DIFFICULTÉS



1. La loi de transport dépend de la nature du processus impliqué:

Gravitaire









Éboulis

Coulée de débris

Coulée de boue

Cisaillement fluide

Viscosité du fluide décroissante







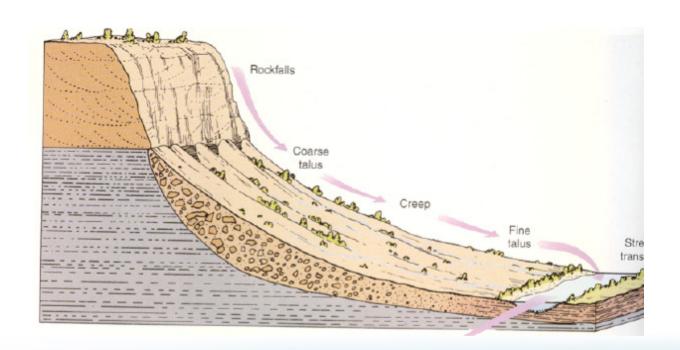
Glaciaire

Fluvial

Éolien



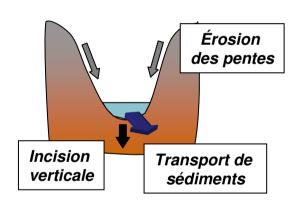
2. Les différents processus évoluent graduellement





3. Couplage des processus





Ürümqi he, Chine

Couplage versant/rivière



3. Couplage des processus



Guadeloupe

Couplage altération/érosion mécanique

$$P = f(q_s)$$



4. Forçages extérieurs

Différences de forçage:

- climat et végétation
- lithologie
- anthropisation



Kuitun he, Chine

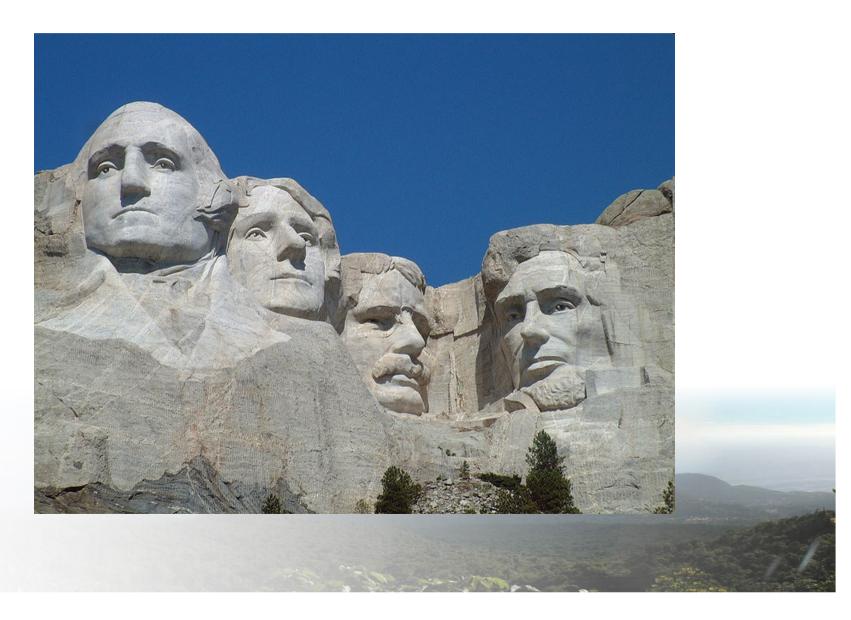


Vallée du Lot

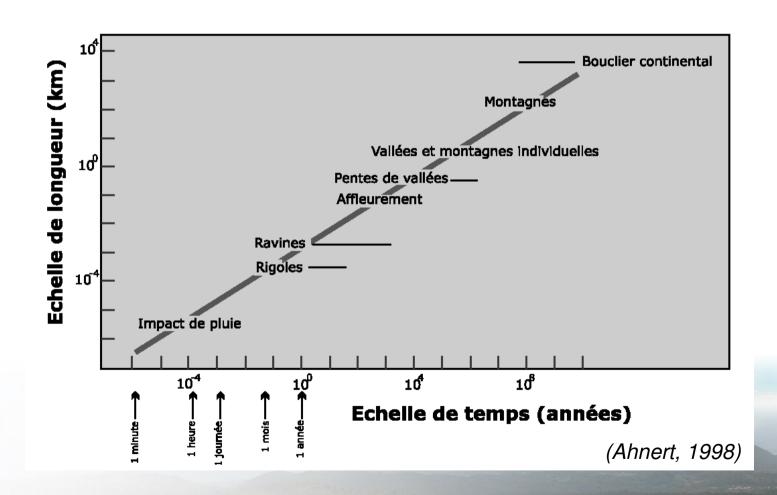




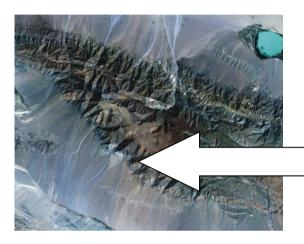
4. Forçage anthropique



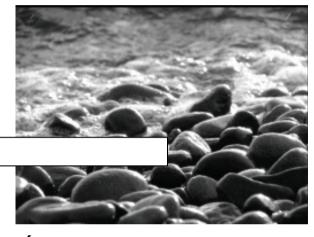












grande échelle

(Chaîne, bassin versant)

idée = lien entre le flux de sédiments en sortie et les propriétés moyenne du bassin [Ahnert, 1970; Pinet and Souriau, 1988, ...]

couplage tectonique, érosion, climat.

10 - 10⁴ km 10³ - 10⁸ ans

Échelle intermédiaire

(Rivière, versant, ...)

idée = lien entre flux de sédiments à l'échelle des temps géologique et propriétés locales (pente,débit, contrainte, ...) [Dietrich et al., 2003]

100m - 10 km 1 - 10³ ans

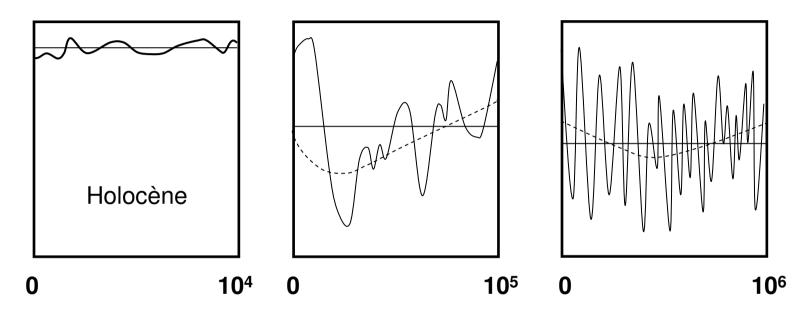
Échelle élémentaire

(processus physique)

échelle de l'interaction grain/fluide dans une rivière, échelle du glissement sur un versant,... contraintes sur le transport de sédiment à plus grande échelle. [Shields,1936]

10⁻³ - 10 m seconde - journée





Moyenne à une échelle ≠ moyenne à une échelle supérieure Tendance à une échelle = fluctuations à une échelle supérieure

Ex: Variations climatiques

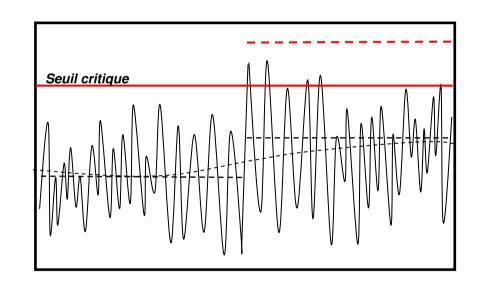


Équilibre dynamique

=

Fluctuations autour d'une moyenne





Système à seuil

couplage fluctuations/moyenne

Changement d'équilibre irréversible



Une controverse moderne

REVIEW ARTICLE

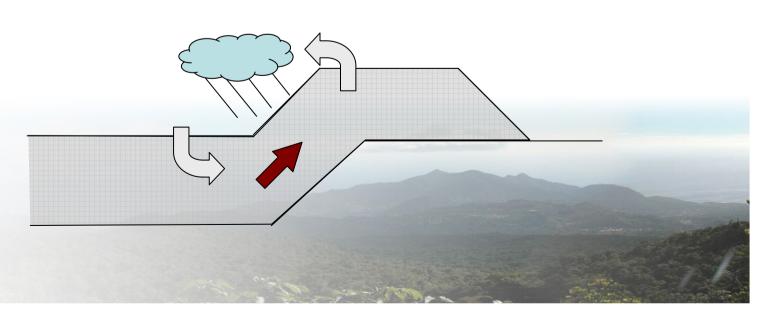
Late Cenozoic uplift of mountain ranges and global climate change: chicken or egg?

Peter Molnar & Philip England

The high altitudes of most mountain ranges have commonly been ascribed to late Cenozoic uplift, without reference to when crustal thickening and other tectonic processes occurred. Deep incision and recent deputation of these mountain ranges, abundant late Cenozoic coarse sediment near them, and palaeototanical evidence for warmer climates, where high mountain climates today are relatively cold, have traditionally been interpreted as evidence for recent uplift. An alternative cause of these phenomena is late Cenozoic global climate change: towards lower temperatures, increased alpine glaciation, a stormier dimate, and perturbations to humidity, vegetative over and precipitation.





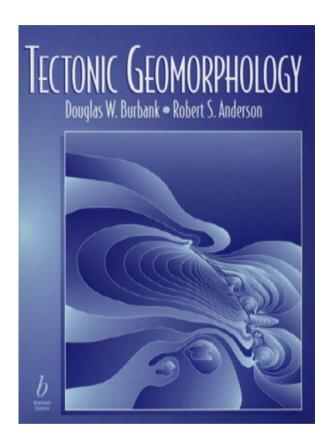




Et des questions...

- How do you determine mean elevation in the past?
- During Ice Age time, was there more precipitation or less?
- Can enhanced erosion drive uplift of montain summits?
- How do we tell whether the climate caused uplift of the summits or whether surface uplift of the ranges caused changes in climate?
- What controls the ultimate height of mountains?

Référence



D.W. Burbank & R.S. Anderson: Tectonic Geomorphology (Blackwell Science, 2001)