



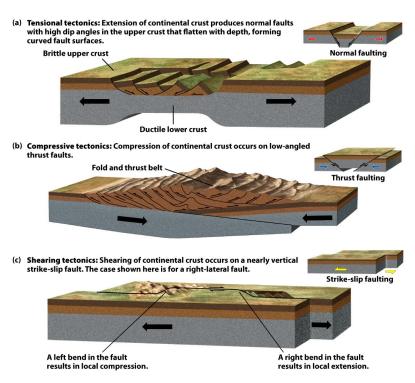
- Forte importance
- Moyenne importance
- Faible importance

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Déformations cassantes (Fragile=localisé)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformations souples (Ductiles=non localisée)
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations

Pourquoi observe t'on des déformations....



Tectoniques des plaques



- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structures
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations



Notions de force, contrainte



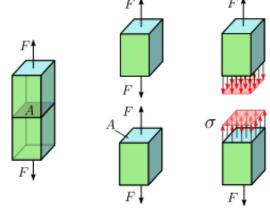
Force

$$\mathsf{F} = \left| \begin{array}{c} \mathsf{F}_{\mathsf{x}} \\ \mathsf{F}_{\mathsf{y}} \\ \mathsf{F}_{\mathsf{z}} \end{array} \right|$$

La contrainte (σ) est une force appliquée sur une surface qui s'exprime en Pa (N/m²). C'est l'équivalent d'une pression

Contrainte

$$\sigma$$
= dF/dA

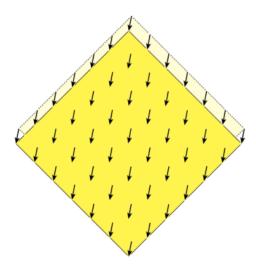




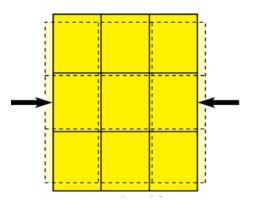
Forces de volume et de surface







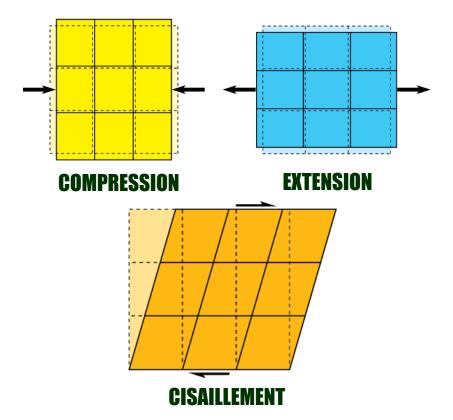
surface





Orientations des forces

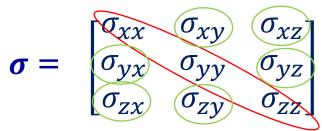




Tenseur des contraintes

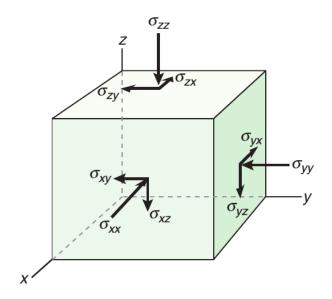
L'état de contrainte en un point est complètement défini par les composantes des contraintes normales et de cisaillement par rapport à un système de coordonnées orthogonal XYZ. En général, les valeurs des composantes de contrainte changent si le système de coordonnées subit une rotation.

Tenseur des contraintes



Contraintes cisaillantes

Contraintes normales



Tenseur des contraintes

L'état de contrainte en un point est complètement défini par les composantes des contraintes normales et de cisaillement par rapport à un système de coordonnées orthogonal XYZ. En général, les valeurs des composantes de contrainte changent si le système de coordonnées subit une rotation.

Avec une certaine orientation (X'Y'Z'), toutes les contraintes de cisaillement s'annulent et l'état de contrainte est totalement défini par 3 composantes de contraintes normales.

Ces 3 composantes de contraintes normales sont appelées contraintes principales et les axes (X'Y'Z') correspondants sont appelés axes principaux

Tenseur des contraintes

$$oldsymbol{\sigma} = egin{bmatrix} \sigma_{\chi\chi} & \sigma_{\chi y} & \sigma_{\chi z} \ \sigma_{\chi\chi} & \sigma_{\chi y} & \sigma_{\chi z} \ \sigma_{\chi\chi} & \sigma_{\chi y} & \sigma_{\chi z} \end{bmatrix}$$

Tenseur des contraintes principales

$$\boldsymbol{\sigma} = \begin{bmatrix} \sigma_{xx} & 0 & 0 \\ 0 & \sigma_{yy} & 0 \\ 0 & 0 & \sigma_{zz} \end{bmatrix}$$



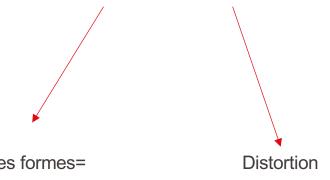
Contraintes isotropes et déviatoriques



$$\begin{bmatrix} \sigma_{11} & \sigma_{12} & \sigma_{13} \\ \sigma_{21} & \sigma_{22} & \sigma_{23} \\ \sigma_{31} & \sigma_{32} & \sigma_{33} \end{bmatrix} = \begin{bmatrix} P & 0 & 0 \\ 0 & P & 0 \\ 0 & 0 & P \end{bmatrix} + \begin{bmatrix} S_1 & \sigma_{12} & \sigma_{13} \\ \sigma_{21} & S_2 & \sigma_{23} \\ \sigma_{31} & \sigma_{32} & S_3 \end{bmatrix}$$

ISOTROPE

DEVIATORIQUE



Conservation des formes= Dilatation

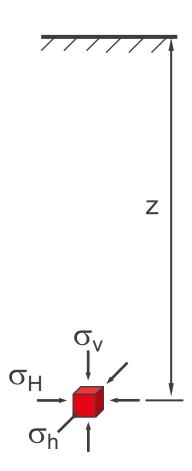


Contrainte verticale et horizontale

En profondeur, la contrainte dans la roche est la contrainte de couverture générée par le poids des matériaux.

Le poids spécifique moyen des roches est de 2.7. La valeur de la contrainte en profondeur peut donc être estimée par

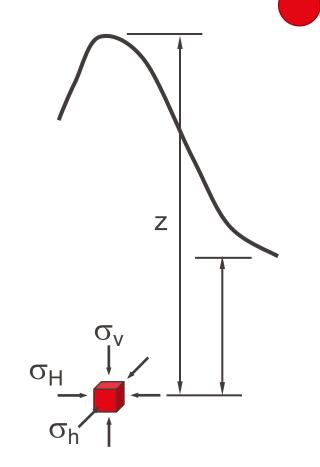
 σ_{v} (MPa) ≈ 0.027 z (m)



Contraintes In situ

Le champ des contraintes in situ peut aussi être modifié par des facteurs et processus géologiques :

- La surface topographique
- L'érosion
- Les intrusions
- Les failles et la création de failles.

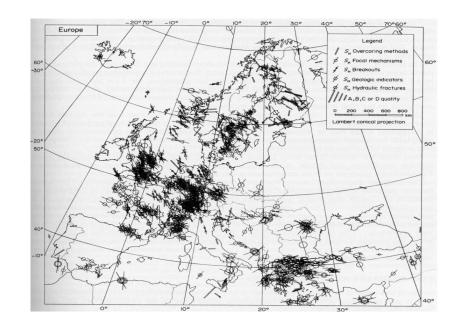




Contrainte horizontale

Les contraintes horizontales dans la roche sont principalement tectoniques.

Les contraintes horizontales dans les roches sont généralement supérieures à la contrainte verticale. La contrainte horizontale maximale suivant dans la même direction que le mouvement de convergence des plaques tectoniques. Les contraintes tectoniques varient fortement en terme d'intensité, et peuvent être exceptionnellement fortes.



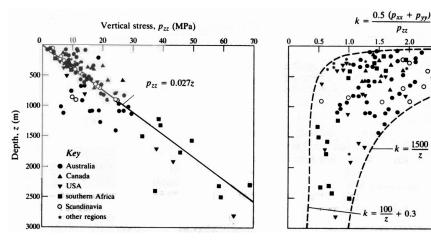


Contrainte horizontale

La mesure des contraintes in situ montre que la contrainte verticale vaut à peu près 0.027z, poids des couches de couverture.

Le rapport entre la contrainte horizontale moyenne $(\sigma_H + \sigma_h)/2$ et la contrainte verticale varie de 0.5 à 3.0.

À des profondeurs usuelles pour le génie civil (<1000 m), les variations de la contrainte horizontale sont grandes



Contrainte horizontale



Dans la roche en GC, la contrainte horizontale est normalement la contrainte principale, alors que la contrainte verticale ou l'autre contrainte horizontale représentent les contraintes principales mineures.

$$\sigma_{H} > \sigma_{h} > \sigma_{v}$$
 ou $\sigma_{H} > \sigma_{v} > \sigma_{h}$

La contrainte verticale peut être estimée à partir de la couverture. Si les directions et les intensités des contraintes horizontales sont nécessaires, des mesures des contraintes doivent être effectuées in situ.

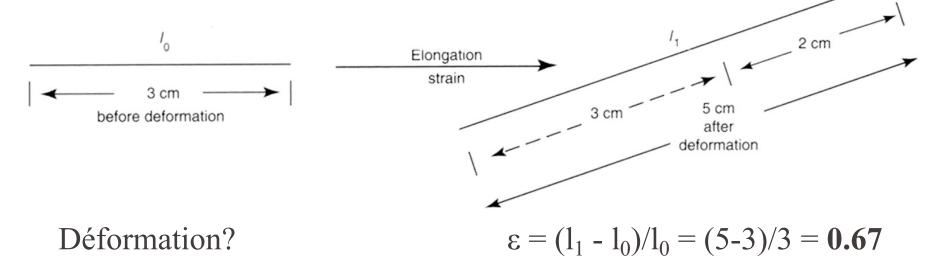


Plan du cours

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structures
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations

Déformation

- Mécanique: étude des effets des forces sur un corps
- Corps soumis à des forces externes: translation, rotation, changement de forme



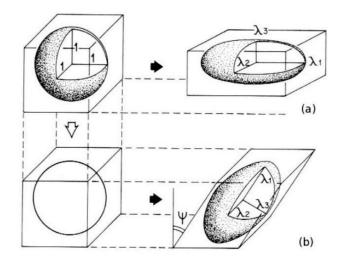
• Elongation?

$$S = 1_1/1 = 5/3 = 1.67$$



Ellipsoide des déformations

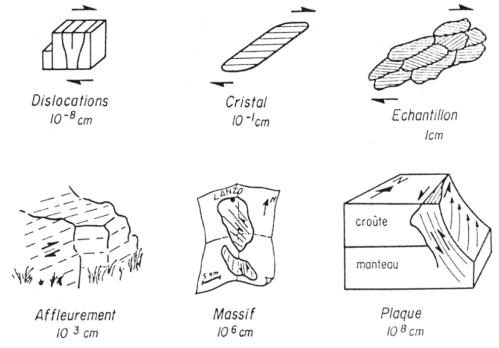
- Défini par 3 vecteurs (λ1, λ2, λ3) qui caractérisent le champ de déformation. (Tenseur des déformations).
- Observation de l'objet géologique.





Déformation multi-échelles

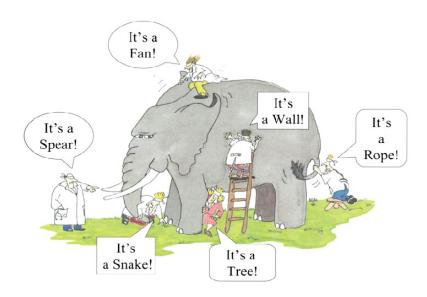




NICOLAS, A., Principe de tectonique. Eds. MASSON

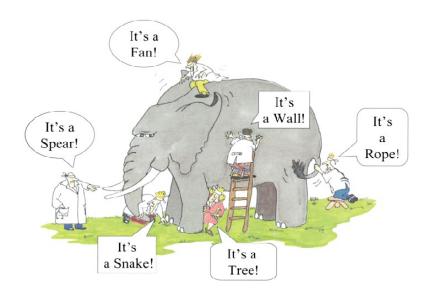
Observer à toutes les échelles

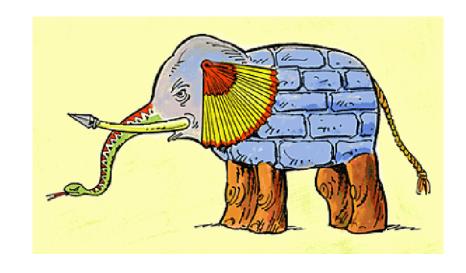




Observer à toutes les échelles



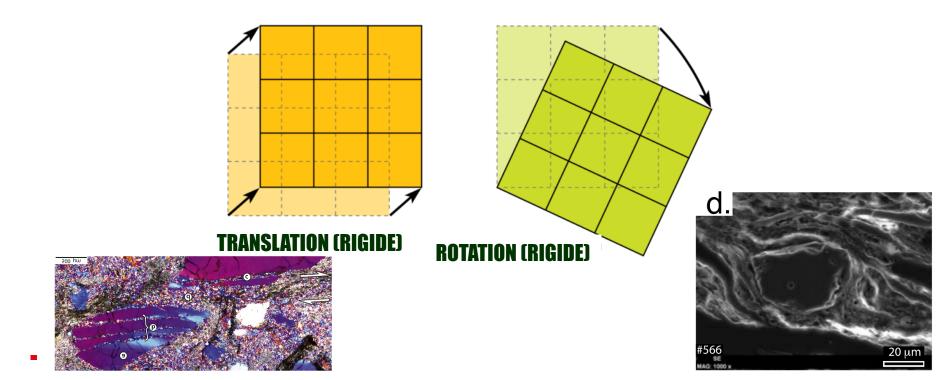




Déformation RIGIDE



Déformation rigide: rotation, translation (forme et taille originales)

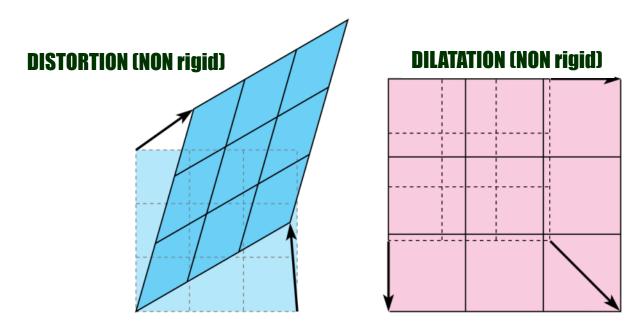




Déformation NON RIGIDE



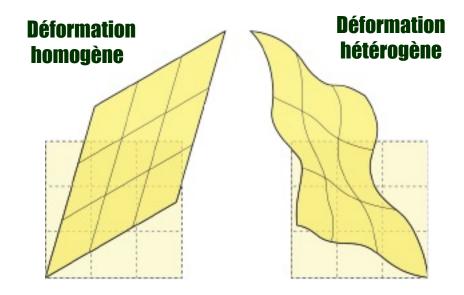
- Forces «absorbées»: déplacement de particules
- Le corps contraint (stress) change de forme
- Déformation (strain): déformation non rigide du corps, ou changement de forme.



Déformation homogène vs hétérogène



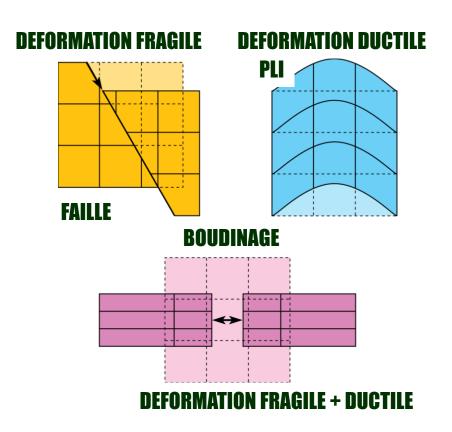
 homogène (lignes initialement parallèles, le restant après la déformation) ou hétérogène (cas le plus fréquent)





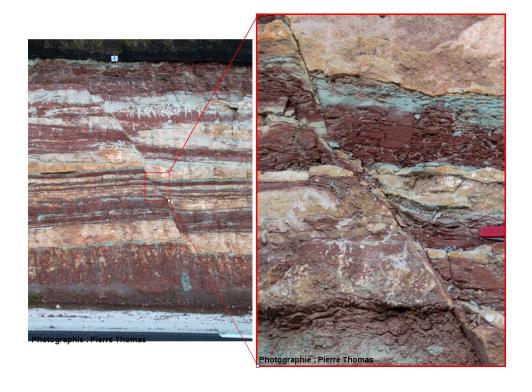
Mode de déformation

- 2 modes de déformations
 - Fragile (localisée, perte de cohésion)
 - Ductile (distribuée, sans perte de cohésion)



EPFL Faille









Boudinage

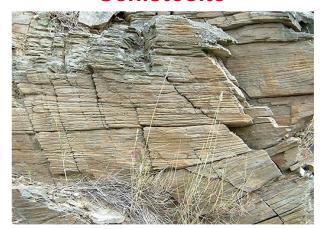




Déformation pénétrative

 Texture de déformation uniformément distribuée dans une roche

Schistosité



Foliation



Linéation



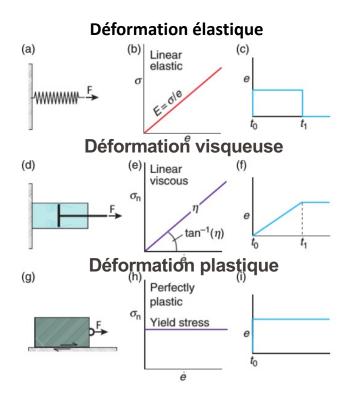
Plan du cours

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structures
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations



Notion de rhéologie





Analogie du ressort

- Relation linéaire contrainte-déformation
- Réponse instantané à la contrainte
- Pas de déformation permanente

Analogie du piston

- Relation linéaire contrainte-vitesse de déformation
- Contrainte dépend de la vitesse de déformation
- Réponse différée (+ temps, + de déformation)
- Déformation permanente

Analogie du patin

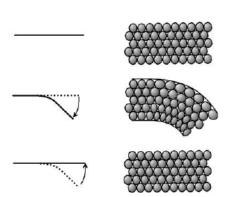
- Déformation à contrainte constante quand la limite de plasticité (yield point) est atteinte
- Contrainte ne dépend pas de la vitesse de déformation
- Déformation permanente



Elasticité

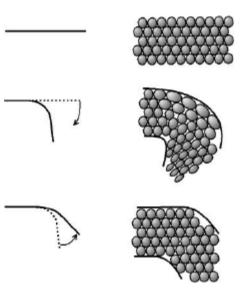


- L'élasticité caractérise une déformation immédiate (pas de seuil) et réversible -> relation proportionnelle entre contrainte et déformation.
 - Cause physique: élasticité des liaisons atomiques
 - Loi de Hooke: $\varepsilon = \frac{\sigma}{F}$ (*E, module de young*)



Plasticité

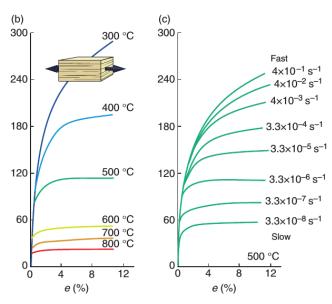
- La plasticité d'une roche caractérise l'existence d'un seuil et d'une déformation résiduelle
- Cause physique:
 - Migration des impuretés du réseau cristallin (atome + dislocation)
 - Cassure du matériau



EPFL Viscosité

- La viscosité n'a pas de seuil mais inclus le paramètre temps dans son expression
- Loi expérimentale

$$d\varepsilon/dt = A \sigma_d^n \exp^{-Q/RT}$$





Rhéologie des roches

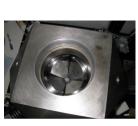


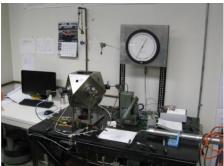
- Comportement des corps réels
- Les corps réels ne sont jamais parfaitement élastiques, plastiques ou visqueux. De plus, leur comportement peut changer au cours de la déformation. Dans le cas général, il combinent les propriétés des 3 types fondamentaux.
- C'est le cas des roches qui sont élastiques pour une contrainte faible et deviennent plastiques lorsque la contrainte devient plus forte.
- Avec la température, le comportement visqueux augmente



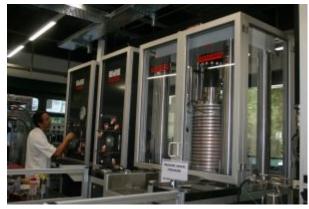
Mesure des propriété mécaniques

- Oil confining medium rig
- Paterson Rig (gaz)
- Griggs Rig
- D-DIA
- Multi anvil
- Diamond anvil











Différence entre labo et nature



LABO

 $0 - 0.5 \, \text{GPa}$

max 10%

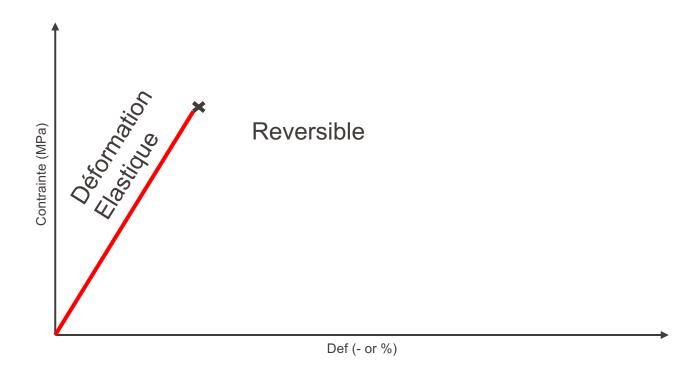
qq. cm

- Vitesse de déformation: 10⁻³ 10⁻⁹ s⁻¹
- Contrainte différentielle: 10 500 MPa
- Température: 273 1600 K
- Pression:
- Déformation finie:
- Echantillon:
- Taille de grain

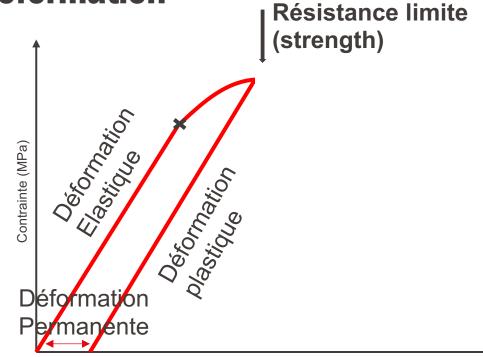
NATURE

- $10^{-12} 10^{-16} \, \mathrm{s}^{-1}$
- 0 100 MPa
- 273 1000 K
- 0 3 GPa
- max ??
- k*km



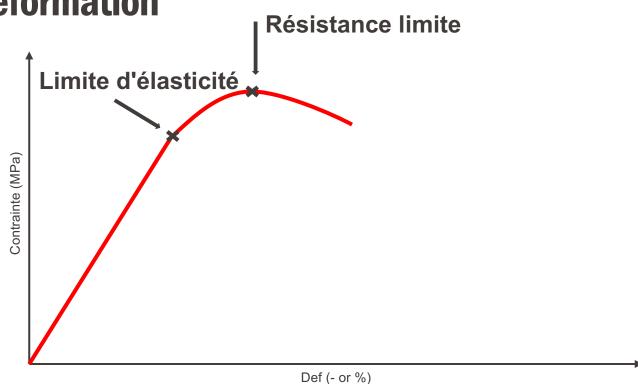






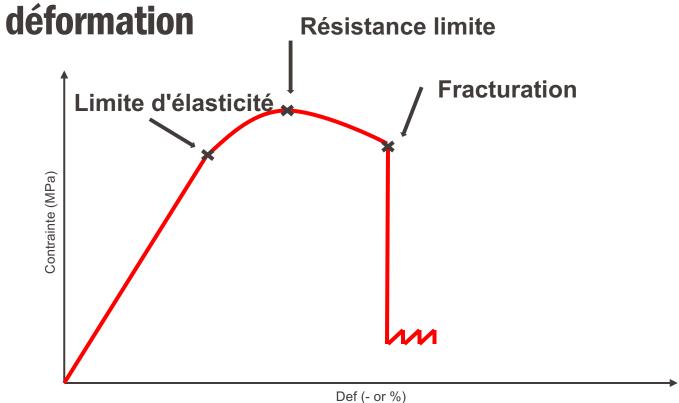
Def (- or %)



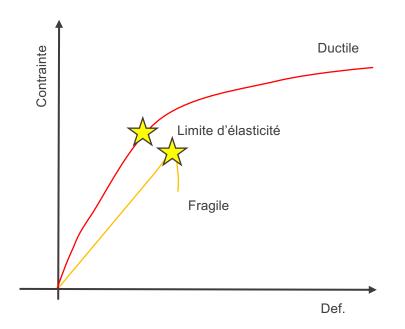


Courbe contrainte vs déformation





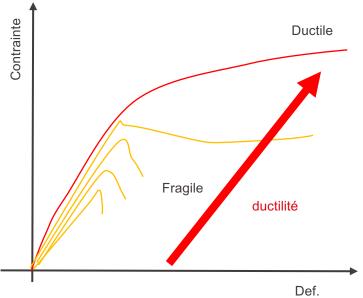


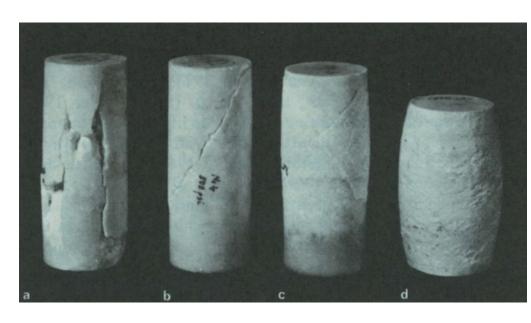


La déformation fragile est une déformation discontinue, localisée le long d'un plan de glissement, ou plan de fracture contrairement à la déformation ductile qui est continue et distribuée.

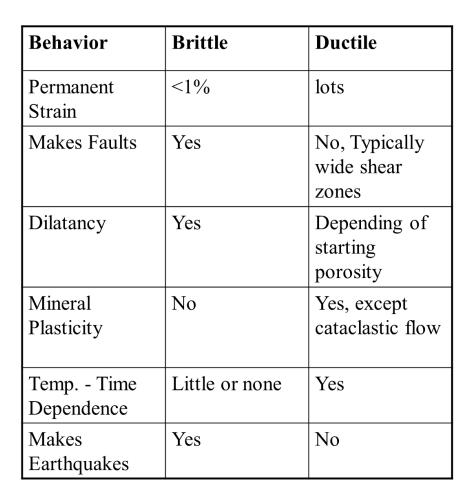


Déformation fragile vs. ductile



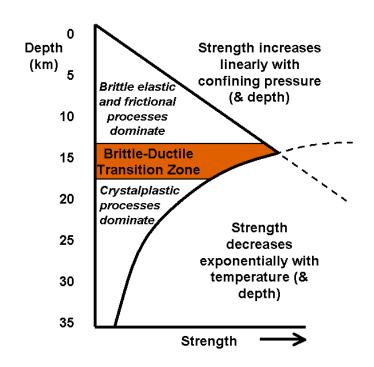


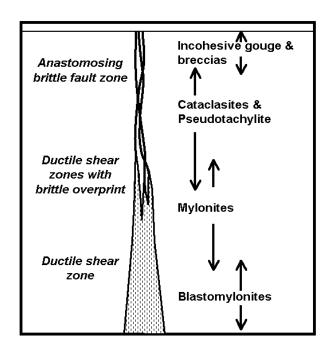




Profile de la lithosphère







Plan du cours

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structure
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations

Documenter et mesurer les structures



Figure 7.1b *Understanding Earth*, Sixth Edition © 2010 W. H. Freeman and Company



Notions de pendages



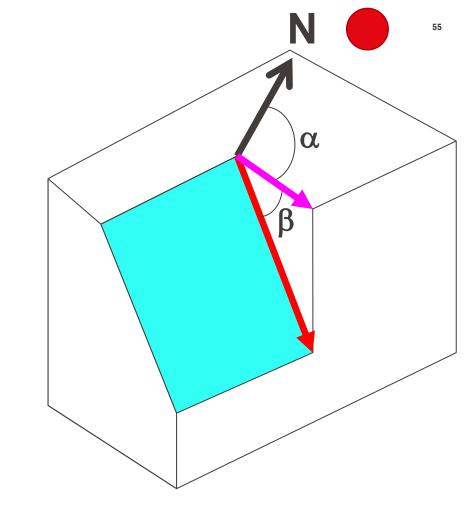
- Couche géologique: assimilée comme une surface plane localement
- Un plan est défini dans l'espace par trois points c'est à dire deux droites avec un point en commun.
- En géologie on utilise deux droites remarquables:

La droite horizontale: Azimut

La ligne de plus grande pente: Inclinaison

Notions de pendages

- Azimut (α) compris entre 0 et 360 degrés:
 - angle mesuré par rapport au Nord magnétique
 - lecture dans le sens horaire
 - lecture en rotation vers l'Est
- Inclinaison (β) compris entre 0 et 90 degrés:
 - angle mesuré par rapport a un plan horizontal
 - associé au sens du pendage

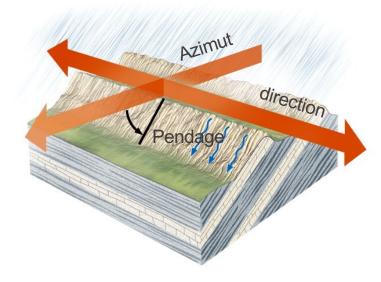




Notions de pendages







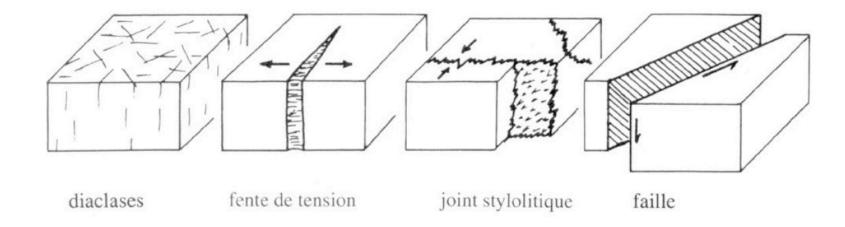
Plan du cours

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structures
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations



Déformation cassante



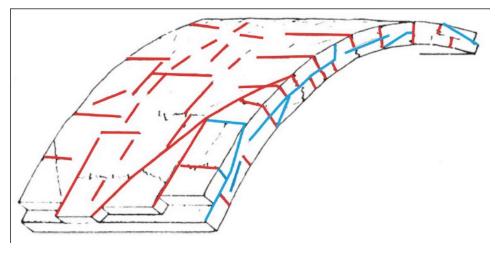




Diaclases et joints



Diaclase : Fracture dans une roche sans que les parties disjointes ne s'éloignent ou ne se décalent l'une de l'autre



Diaclases: perpendiculaires à la stratification Joints: parallèles ou obliques à la stratification

Diaclases



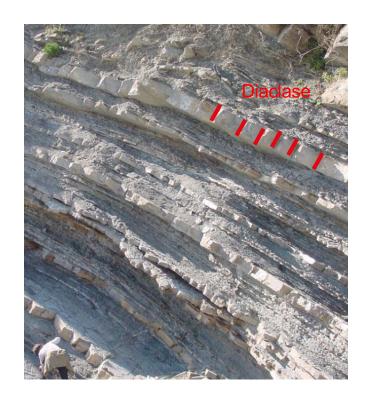


MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.



Diaclases







Débit en baïonnette

Diaclases

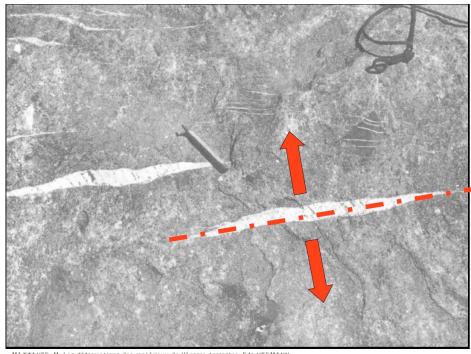




Fentes de tensions



Cassure sans rejet en mode I



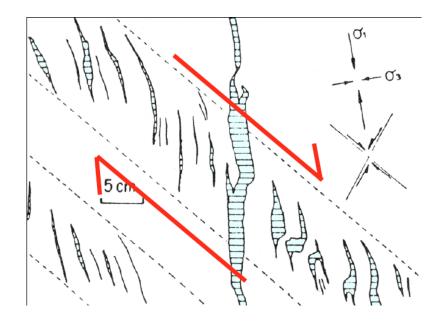
MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre, Eds HERMANN,

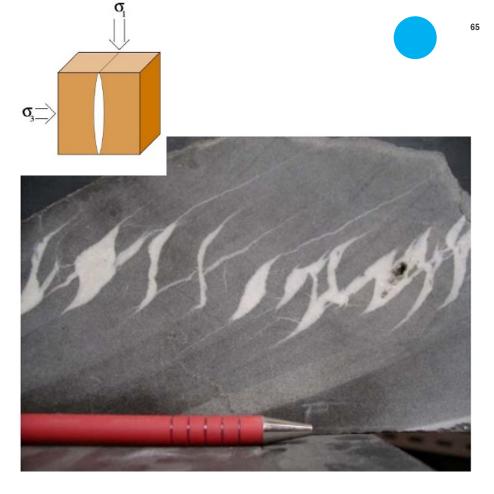


Fentes de tensions



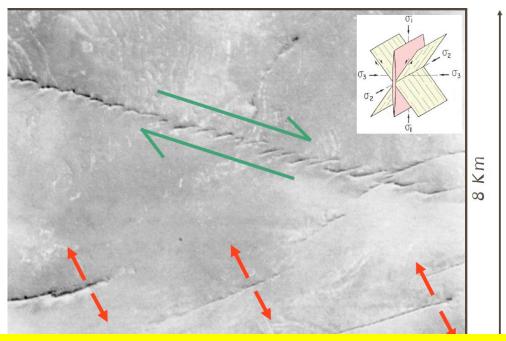






Fentes en échelon



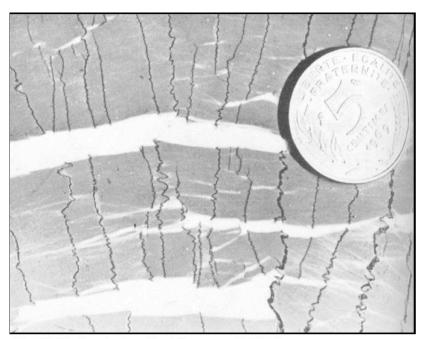


WRONG SHEAR SENSE?

Joints stylolitiques

σ₃ => \(\(\sigma_1\)\(\sigma_1\)\(\sigma_1\)\(\sigma_2\)\(\sigma_3\)

Structures en forme de colonnettes s'interpénétrant au sein de roches calcaires en dessinant des joints irréguliers, généralement soulignés par une surface noirâtre ou brunâtre.



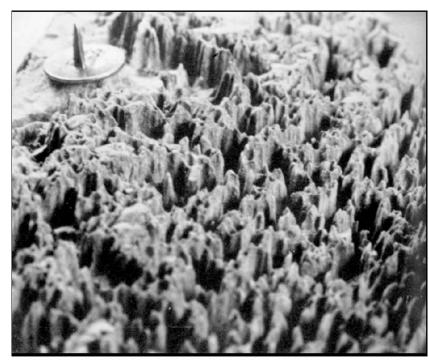


MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.

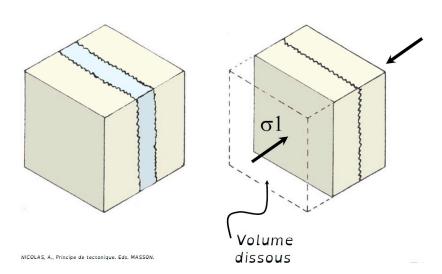


Joints stylolitiques





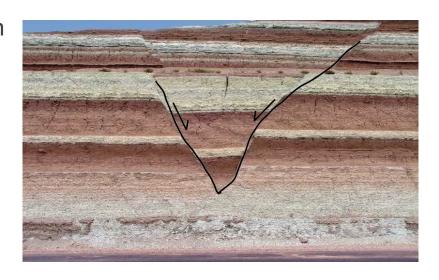
MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.



EPFL Faille

• FAILLE: En géologie, une faille est une structure tectonique consistant en un plan ou une zone de rupture le long duquel deux blocs rocheux se déplacent l'un par rapport à l'autre. Ce plan divise un volume rocheux en deux compartiments qui ont glissé l'un par rapport à l'autre dans un contexte de déformation fragile.

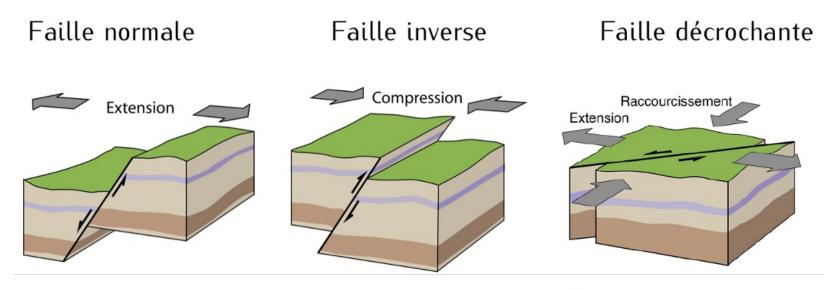
 Déformation localisée, fragile non pénétrative





Types de failles



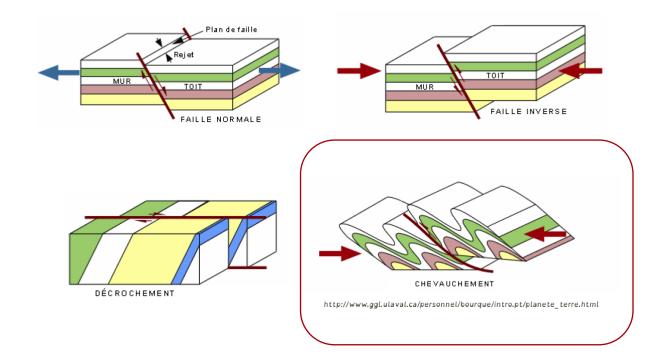


Dextre ou senestre



Types de failles

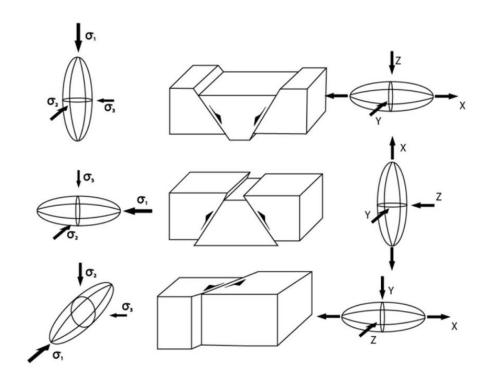






Ellipsoïde de deformation

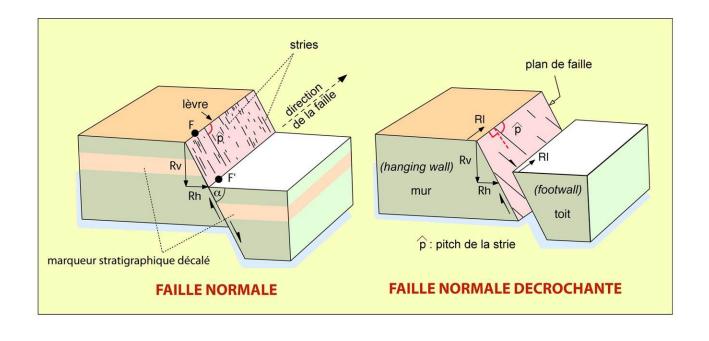






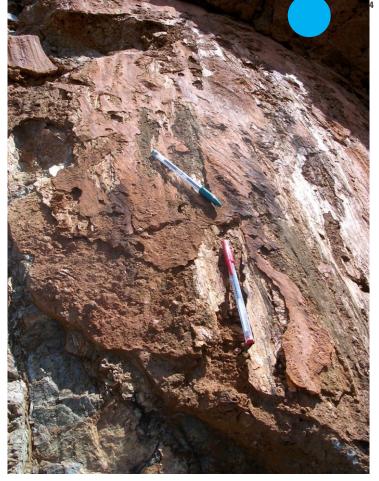
Décrire une faille

















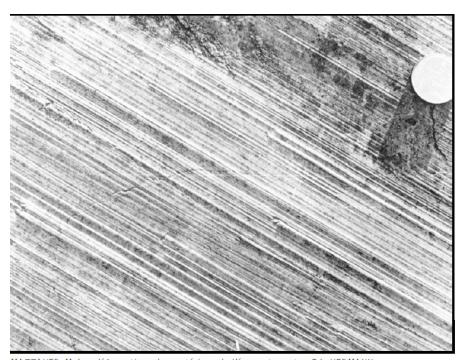


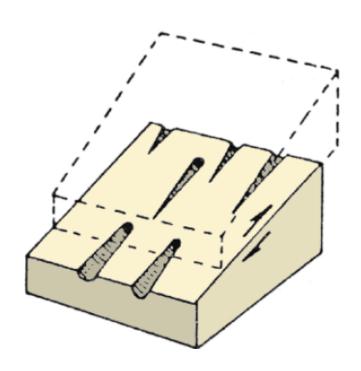
Miroir de faille: section du plan de faille ayant subi par frottement un polissage mécanique ou affecté de stries de rayures ou de cannelures orientées dans le sens du mouvement.









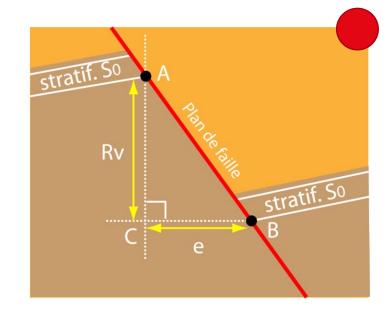


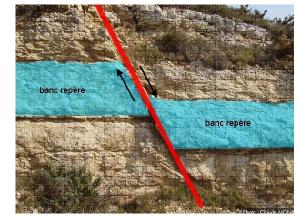
MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.

- 1

Cinématiques des failles-rejet

- Le rejet vertical Rv est la composante verticale du déplacement, ici AC.
- Le rejet horizontal Rh ou extension (e) dans le cas de cette faille normale est le décalage des deux marqueurs dans le plan horizontal, ici BC.

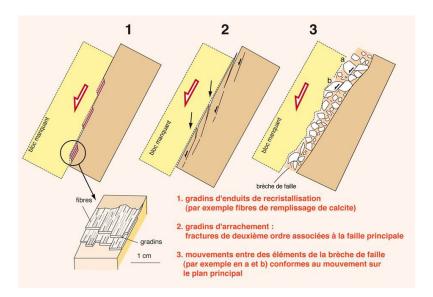






Cinématique des failles : les critères de sens de mouvement

 Une fois les stries trouvées et mesurées, il convient de déterminer le sens du mouvement...

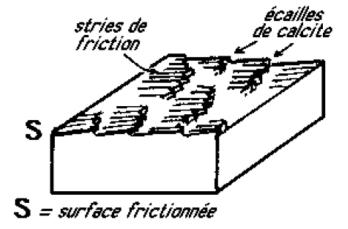


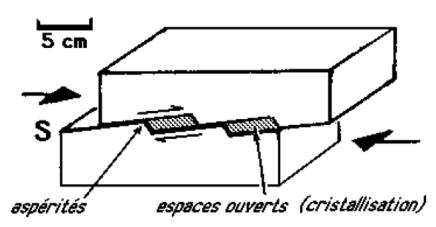


Cinématique des failles : les critères de sens de mouvement



http://www-geol.unine.ch/cours/geol/09_structure.htm

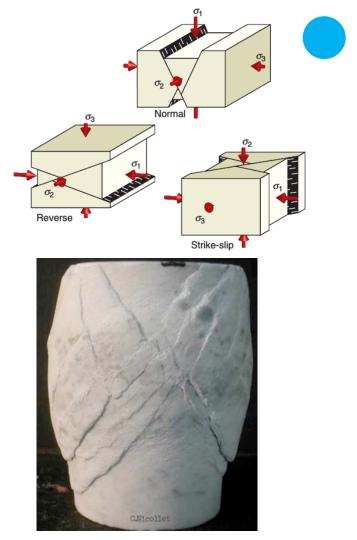




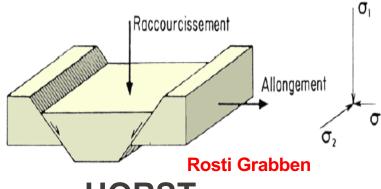


Failles conjuguées

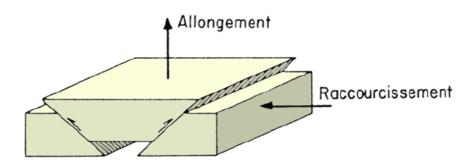




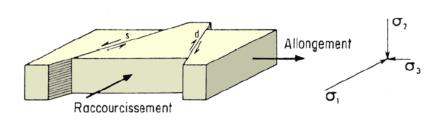
Failles conjuguées GRABBEN











Chaine himalayenne



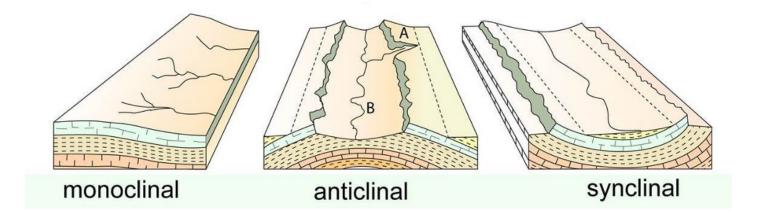
Plan du cours

- Introduction
- Contraintes mécaniques
- Relations contraintes-déformations
- Notions de rhéologie
- Mesurer les structures
- Déformations cassantes (Fragile)
 - Diaclases
 - Fentes
 - Joint
 - Failles
- Déformation ductiles
 - Plis
 - · Microstructures associées au plissement
 - Schistosité & foliation
 - Linéations



Type de structure

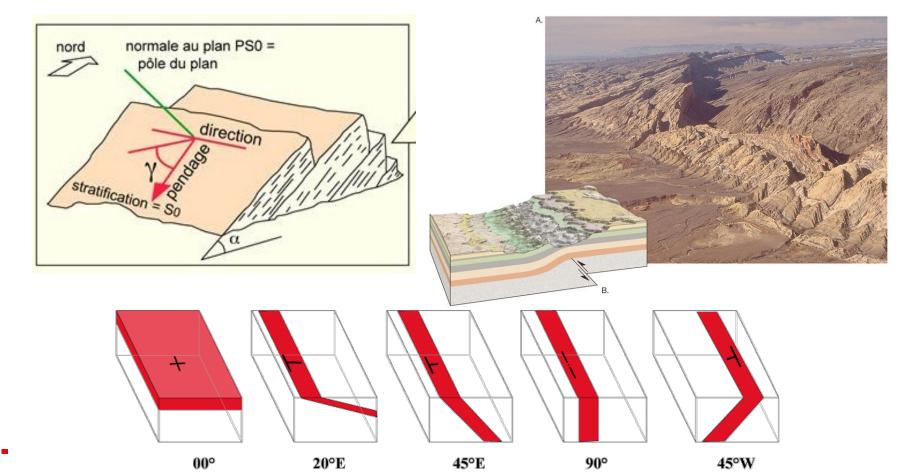






Structure monoclinale





EPFL Plis

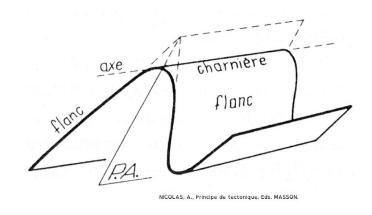


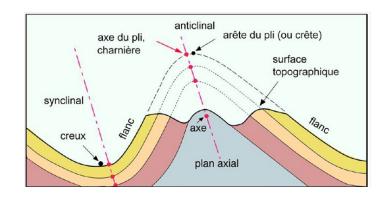




Terminologies des plis

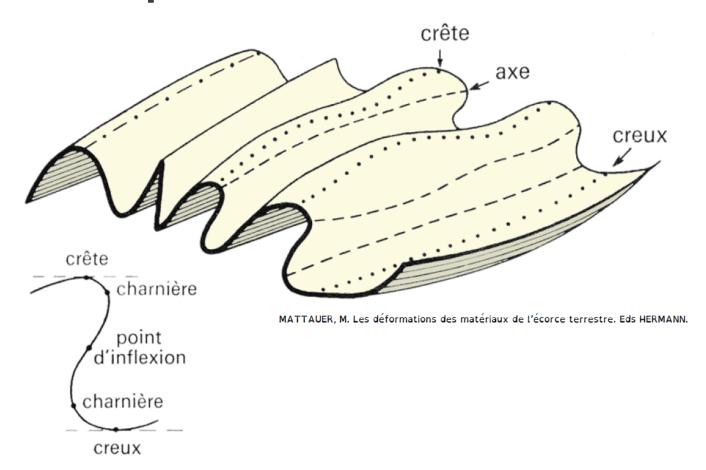






- La région du pli où la courbure est maximale est la charnière ou axe du plis.
- Le plan axial (PA) contient les axes des plis affectant les couches successives

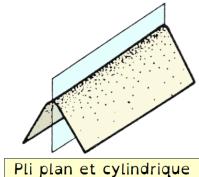
Axes des plis



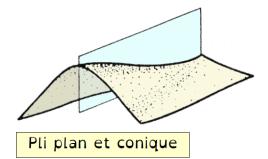


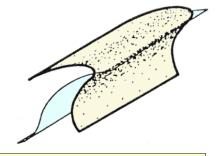
Pendage des axes de pli



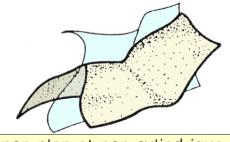








Pli non plan et cylindrique



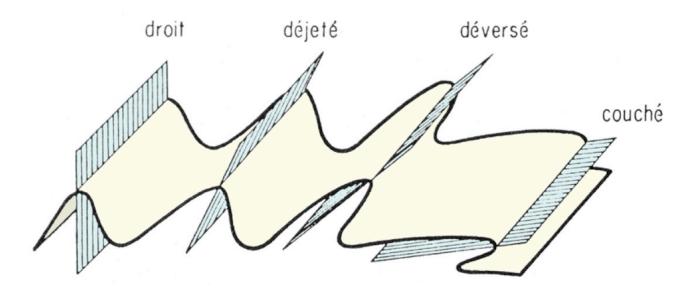
Pli non plan et non cylindrique

NICOLAS, A., Principe de tectonique. Eds. MASSON.



Différents type de plis



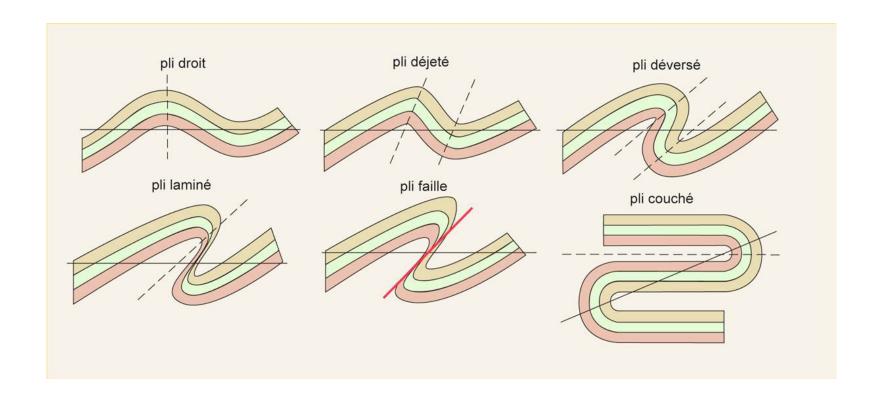


NICOLAS, A., Principe de tectonique. Eds. MASSON.



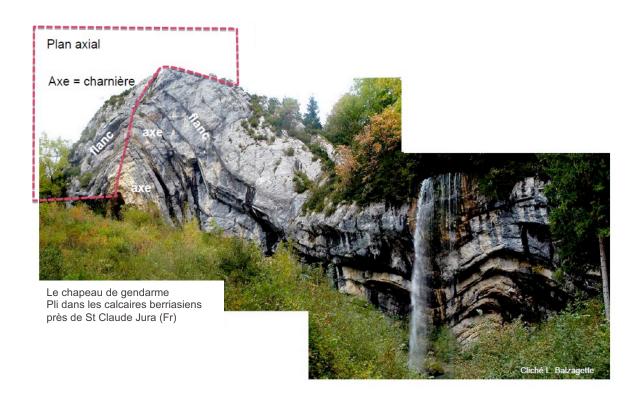
Différents types de plis





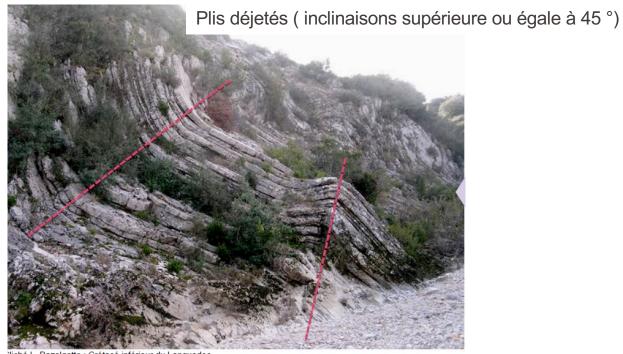
Pli droit et symétries





Pli déjeté ou dissymétrique





liché L. Bazalgette : Crétacé inférieur du Languedoc

Pli déversé ou oblique

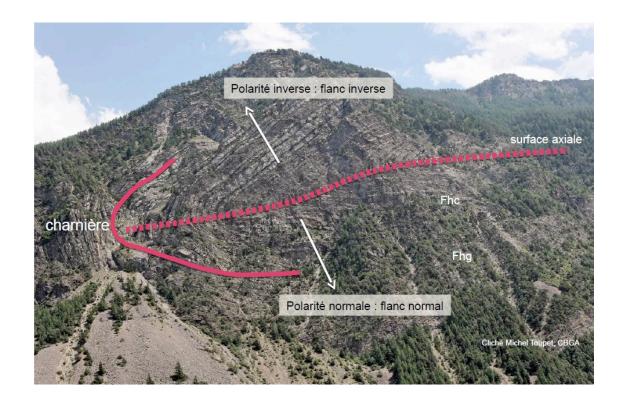




Pli couché

Dans un pli couché (donc à surface axiale subhorizontale), la série stratigraphique originelle est renversée dans l'un des deux flancs du pli. On nomme flanc inverse du pli, le flanc qui a été retourné par le plissement. Dans l'exemple cidessous, le flanc inverse est le flanc supérieur.

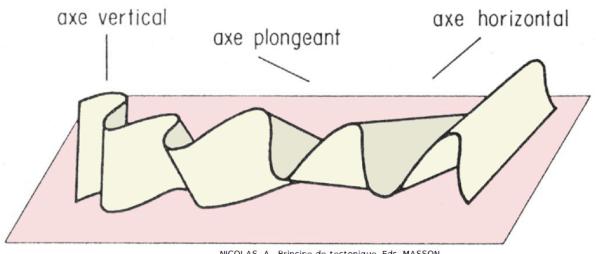
Il s'agit donc d'un synclinal couché.





Orientation des axes des plis





NICOLAS, A., Principe de tectonique. Eds. MASSON.

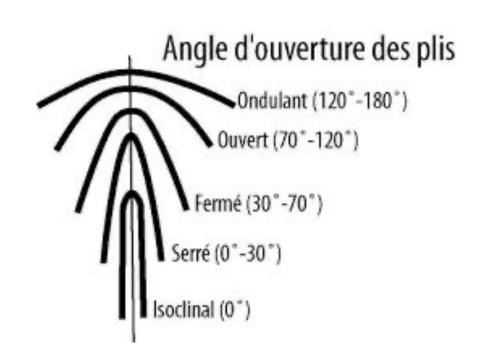


Forme des plis



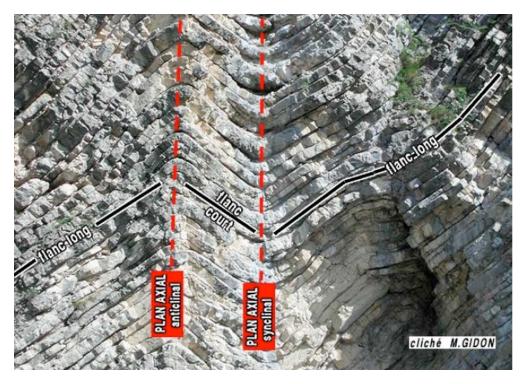
Un pli est:

- ouvert si l'angle entre ses flancs est très important,
- serré si l'angle est faible
- isoclinal si ses flancs sont parallèle



Pli ouvert





Angle d'ouverture de 120 à 70°

Pli serré





Angle d'ouverture de 70 à 30°

- 1

Pli isoclinal





Angle d'ouverture inferieur à 30°



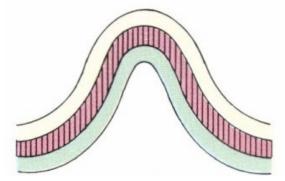
Plis isopaques et anisopaques



• Si l'épaisseur des flancs reste constante, le pli est dit isopaque. Si les flancs s'amincissent alors que les charnières s'épaississent, le pli est dit anisopaque.

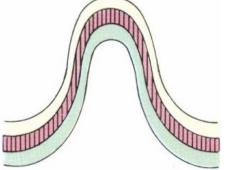
ISOPAQUE





ANISOPAQUE

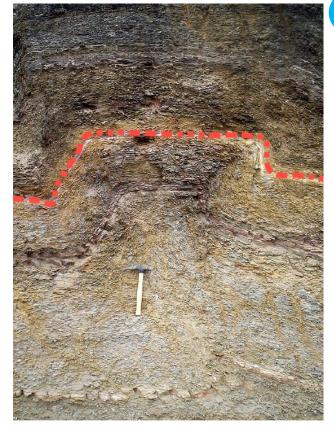




Autres géometries de plis...







CHEVRONS

COFFRE



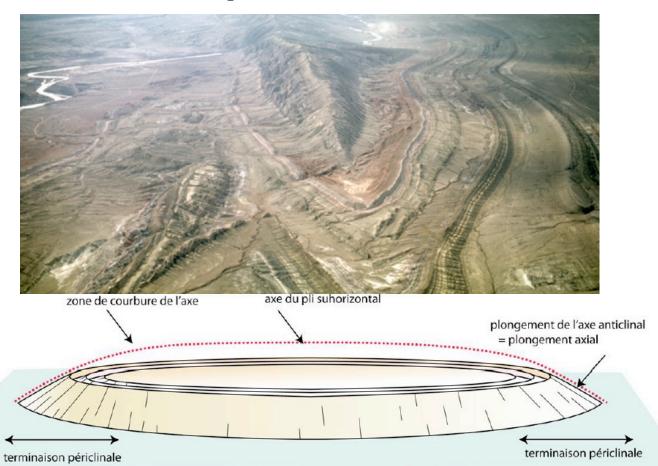
Pli faille (exemple de déformation Fragile_Ductile)

Le "pli-faille" est une déformation classique obtenu quand un raccourcissement affecte des couches géologiques assez "compétentes" (résistantes) pouvant glisser sur un niveau de décollement. Ce type de structure peut exister à différentes échelles.



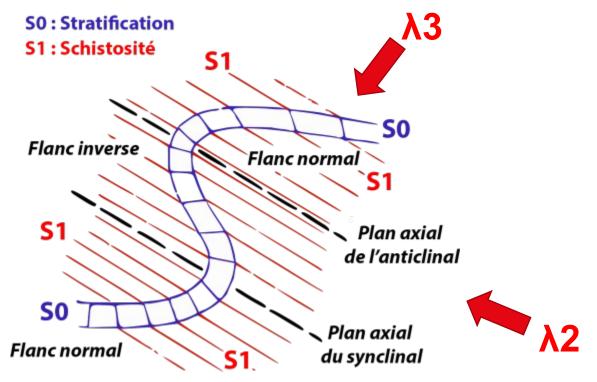
Terminaisons des plis





Microstructures associées au plissement

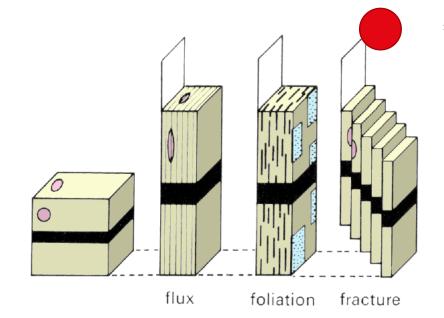
Schistosité parralele à l'axe du pli

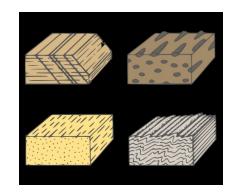




Microstructures associées au plissement

- Schistosité : elle décrit une famille de plans subparallèles et régulièrement espacés selon lesquels les roches schistosées se débitent (ou se clivent) facilement en feuillets plus ou moins épais.
- Foliation: c'est une structuration en plans distincts des roches métamorphiques. La structure est marquée par l'orientation préférentielle de minéraux visibles à l'œil nu — le plus souvent les micas — et aussi en microscopie optique. Contrairement à la schistosité affectant ces mêmes roches métamorphiques, le caractère spécifique de la foliation est la différence potentielle de minéralogie des différents feuillets.
- Linéation: c'est une structure linéaire apparaissant au sein d'une roche soumise à une déformation. Les types de linéations les plus communs sont les linéations d'intersection (par exemple, entre deux plans de schistosité ou un plan de schistosité et le plan de stratification), les linéations minérales (minéraux orientés durant les cristallisations métamorphiques) et les linéations d'étirement (ou d'allongement).





Schistosité







Foliation





EPFL Linéations







MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.

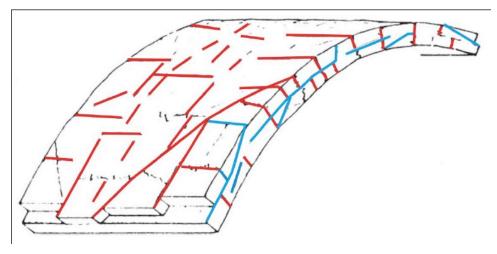
MATTAUER, M. Les déformations des matériaux de l'écorce terrestre. Eds HERMANN.



Plis et déformation fragile



Diaclase : Fracture dans une roche sans que les parties disjointes ne s'éloignent ou ne se décalent l'une de l'autre



Diaclases: perpendiculaires à la stratification Joints: parallèles ou obliques à la stratification



Exercices





- 1) Réalisez un schéma légendé de chacune des deux déformations représentées par les documents 1 et 2.
- 2) En déduisez le type de pli et le type de failles présentés par ces documents
- 3) Préciser les contraintes tectoniques aboutissant à chacune des deux déformations tectoniques
- 4) Définissez le mode de déformation.

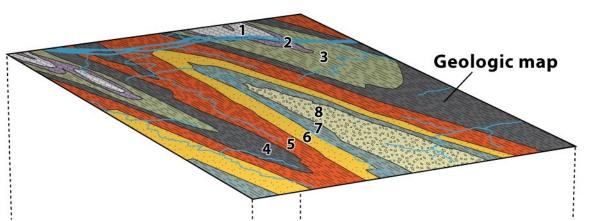
Exercices

EPFL

Jeune

Limestone and dolomite

Limestone



Synclinal ou anticlinal, les deux?

Vieux



Mixed sandstone and conglomerate

Shale

Sandstone

5 Siltstone

Shale

EPFL Corrections

