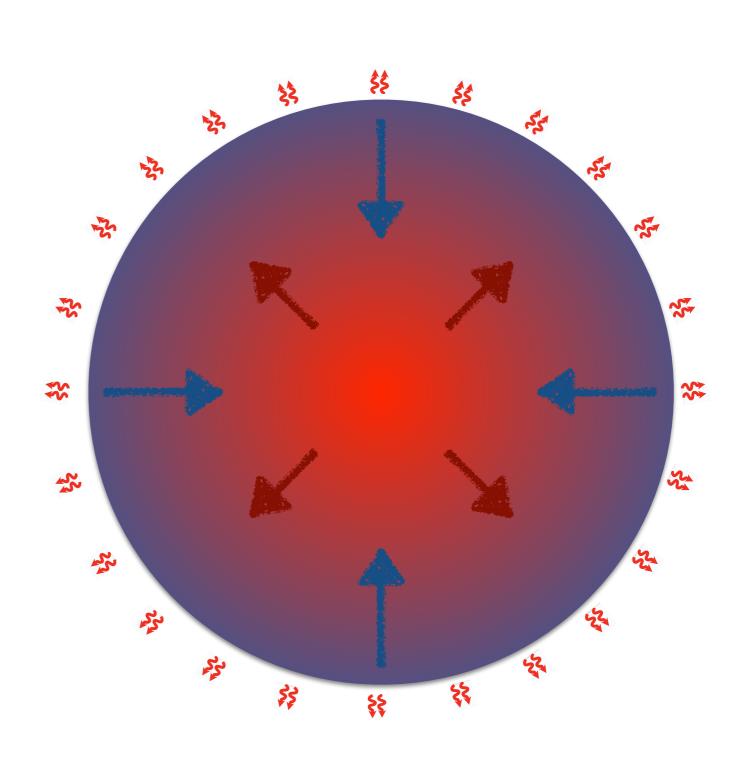
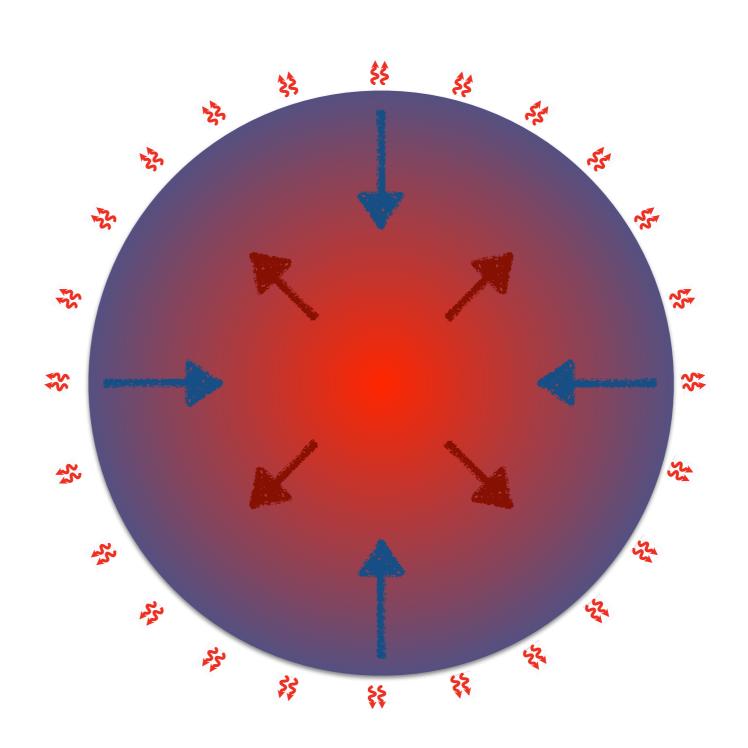
Modelos Quantitativos de Bacias Sedimentares AGG0314

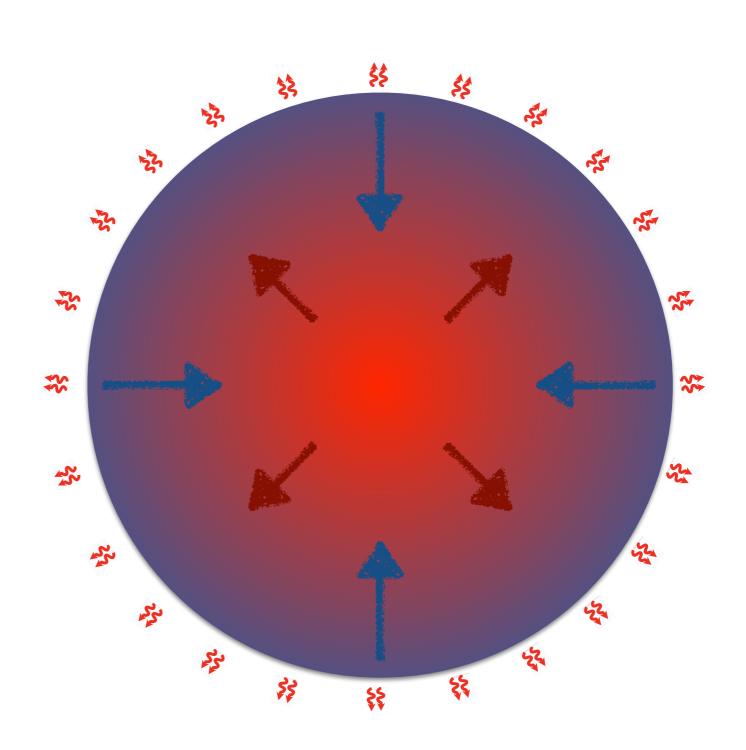
Reologia da litosfera



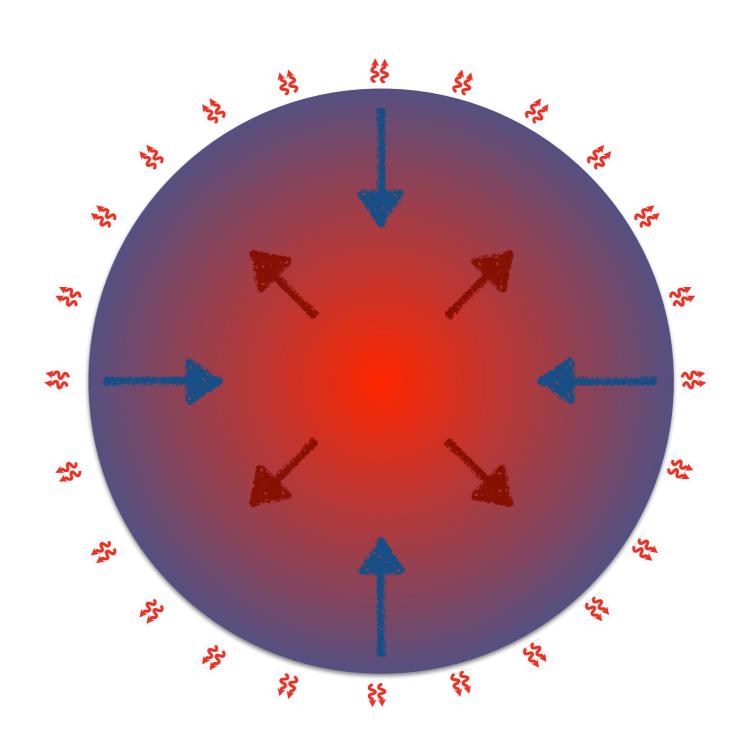
calor gravidade



$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \frac{\partial T}{\partial z} + \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} + \frac{H}{c}$$

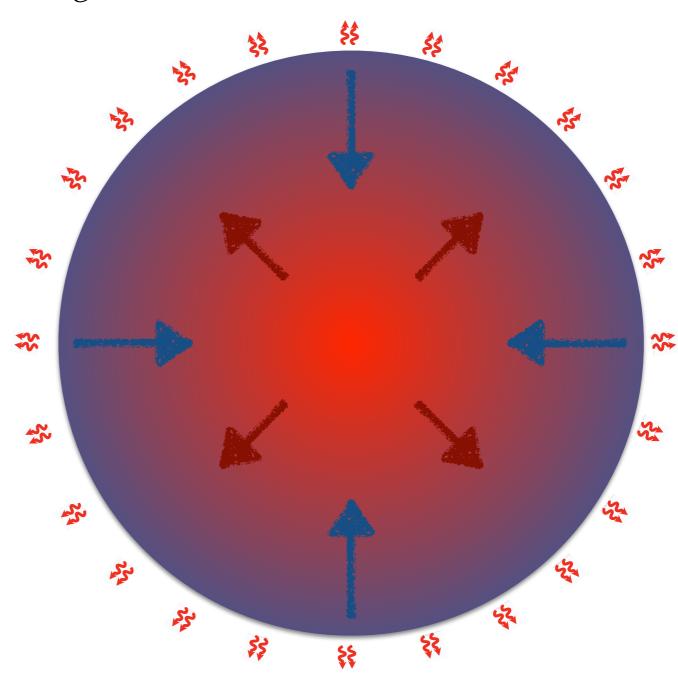


$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \frac{\partial T}{\partial z} + \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} + \frac{H}{c}$$
 (1D)



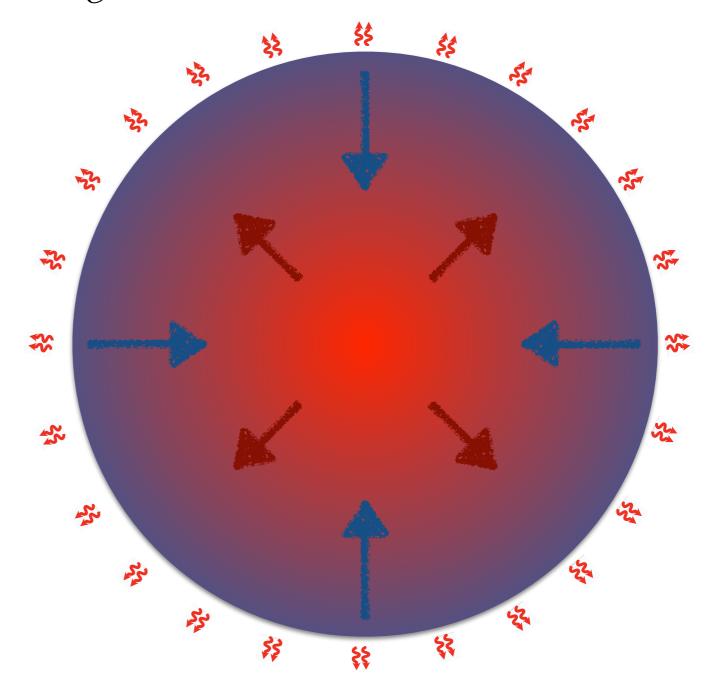
$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \frac{\partial T}{\partial z} + \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} + \frac{H}{c}$$
 (1D)

$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \nabla T + \kappa \nabla^2 T + \frac{H}{c}$$



$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \frac{\partial T}{\partial z} + \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} + \frac{H}{c}$$
 (1D)

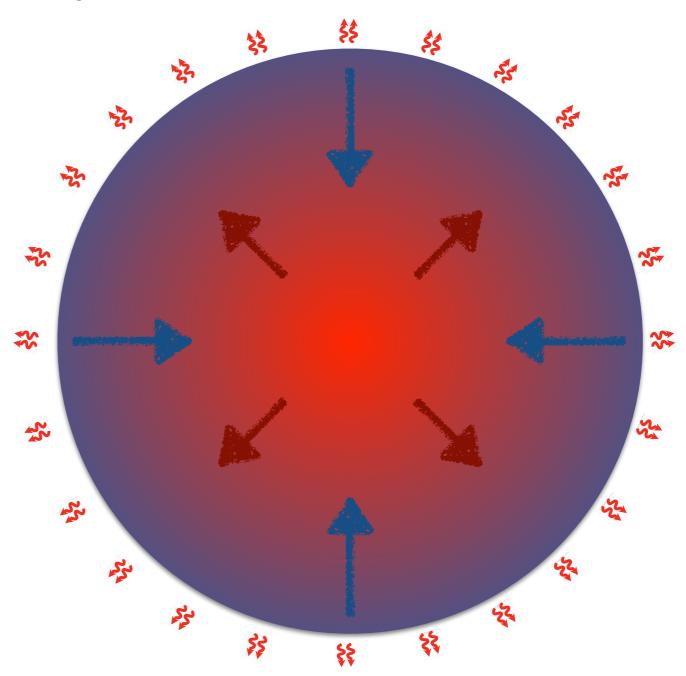
$$rac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot
abla T + \kappa
abla^2 T + rac{H}{c}$$
 (2D ou 3D)



$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \frac{\partial T}{\partial z} + \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} + \frac{H}{c}$$
 (1D)

$$|\vec{F}| = \frac{GMm}{r^2}$$

$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \nabla T + \kappa \nabla^2 T + \frac{H}{c} \quad \text{(2D ou 3D)}$$



Por que a Terra é tão complexa, se conhecemos essas duas equações a tanto tempo??

Equação de transporte de calor

$$\frac{\partial T}{\partial t} = -v \cdot \nabla T + \kappa \nabla^2 T + \frac{H}{c}$$

De onde vem a velocidade? Está faltando alguma equação nisso tudo!

A resposta está na reologia!!



Reologia

Origem: Wikipédia, a enciclopédia livre.

A **reologia** (do Grego ῥέω *rhéō*, "fluxo" e -λογία, -*logia*, "estudo do") é o ramo da ciência que estuda as deformações e escoamentos da matéria.

Reologia

Reologia





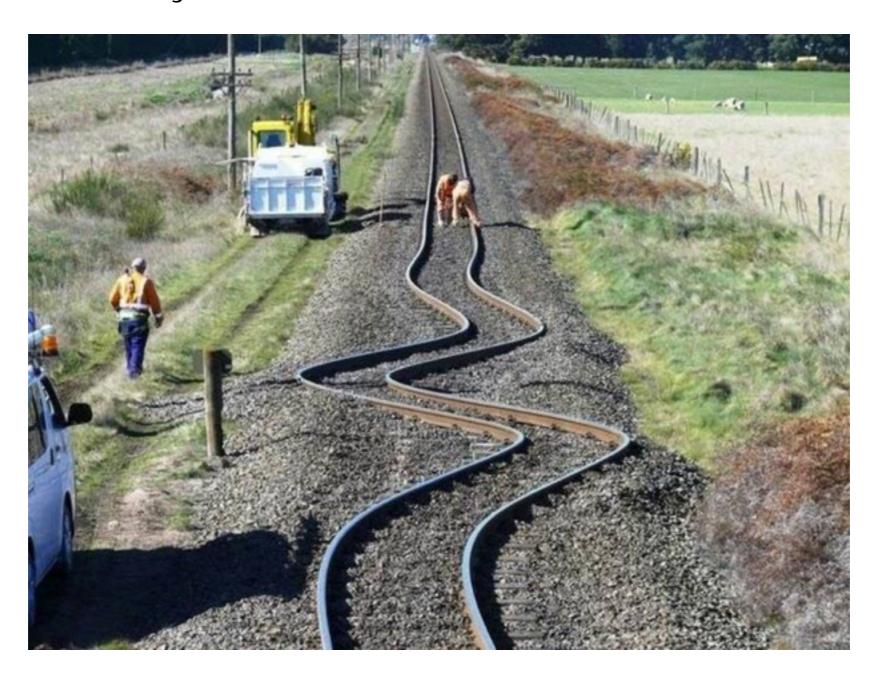






O que é deformação?

A deformação de um corpo contínuo (ou de uma estrutura) é qualquer mudança da configuração geométrica do corpo que leve a uma variação da sua forma ou das suas dimensões



Deformação (em 1D)

Deformação
$$arepsilon = rac{\Delta L}{L}$$
 Variação no comprimento $\varepsilon = rac{\Delta L}{L}$ Comprimento original

Em geociências, geralmente, a deformação é positiva no caso de contração:

$$\Delta L = L_{original} - L_{final}$$

(em engenharia normalmente é o oposto)

Taxa de deformação (em 1D)

Taxa de deformação
$$\dot{\varepsilon} = \frac{\partial \varepsilon}{\partial t} = \frac{\Delta L}{\Delta t L} \begin{array}{l} \text{Variação no} \\ \text{comprimento} \\ \text{Comprimento original} \end{array}$$

intervalo de tempo

Relação entre esforço e deformação ou taxa de deformação

Diz efetivamente qual é o comportamento reológico do meio

<u>:</u>

taxa de deformação

SI: [s⁻¹]

deformação

 σ

esforço

SI: $[N/m^2 = Pa]$

Lei de Hooke

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

$$k = \frac{A \cdot E}{L}$$

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

$$F = \frac{A \cdot E}{L} \Delta L$$

Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

$$F = \frac{A \cdot E}{L} \Delta L \to \frac{F}{A} = E \frac{\Delta L}{L}$$

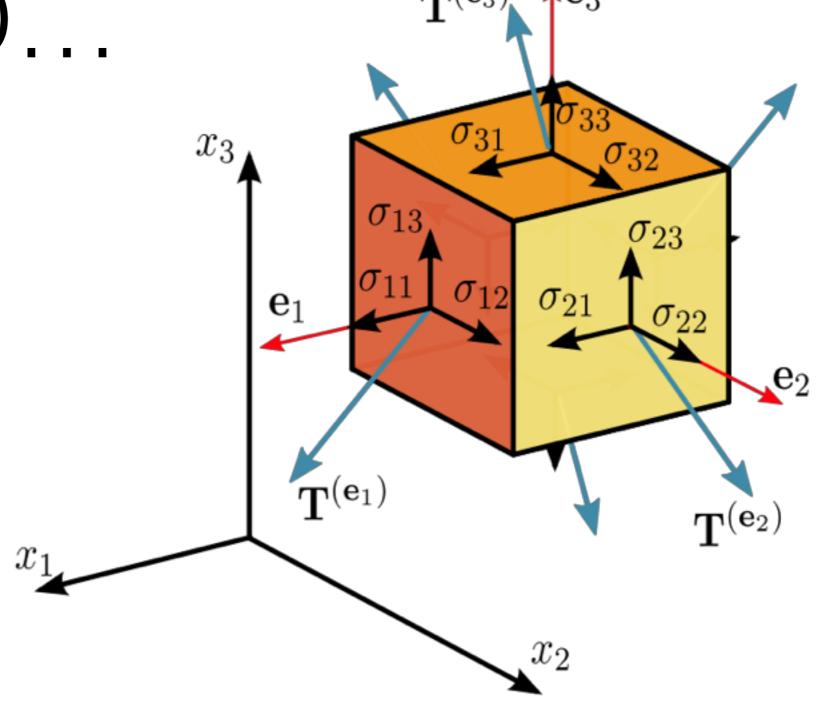
Lei de Hooke

$$F = k \cdot \Delta L$$

k: constante elástica do meio

$$F = \frac{A \cdot E}{L} \Delta L \to \frac{F}{A} = E \frac{\Delta L}{L} \to \sigma = E \varepsilon$$

Em 3D...



$$oldsymbol{\sigma} = egin{bmatrix} \sigma_{11} & \sigma_{12} & \sigma_{13} \ \sigma_{21} & \sigma_{22} & \sigma_{23} \ \sigma_{31} & \sigma_{32} & \sigma_{33} \end{bmatrix} \equiv egin{bmatrix} \sigma_{xx} & \sigma_{xy} & \sigma_{xz} \ \sigma_{yx} & \sigma_{yy} & \sigma_{yz} \ \sigma_{zx} & \sigma_{zy} & \sigma_{zz} \end{bmatrix} \equiv egin{bmatrix} \sigma_{x} & au_{xy} & au_{xz} \ au_{xx} & au_{yz} & au_{zy} \ au_{zx} & au_{zy} & au_{zz} \end{bmatrix}$$

$$\sigma = \mu \dot{\varepsilon}$$

$$\sigma = \mu \dot{arepsilon}$$

$$\sigma=\mu\dot{arepsilon}$$
Viscosidade

Neste caso o esforço é proporcional à taxa de deformação

$$\sigma = \mu \dot{\varepsilon}$$

Viscosidade

S.I. [Pa.s]

Neste caso o esforço é proporcional à taxa de deformação

$$\sigma = \mu \dot{\varepsilon}$$
Viscosidade
S.I. [Pa.s]

Neste caso o fluido é chamado de Newtoniano.

Comportamento viscoso não linear

$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon}$$

$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon} \qquad n > 1$$

$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon} \qquad n > 1$$

$$\mu_{eff} = \frac{\mu'}{\sigma^{n-1}}$$

$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon} \qquad n > 1$$

$$\mu_{eff} = \frac{\mu'}{\sigma^{n-1}}$$
 Viscosidade efetiva em Pa.s

$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon} \qquad n > 1$$

$$\mu_{eff} = \frac{\mu'}{\sigma^{n-1}}$$
 Viscosidade efetiva em Pa.s

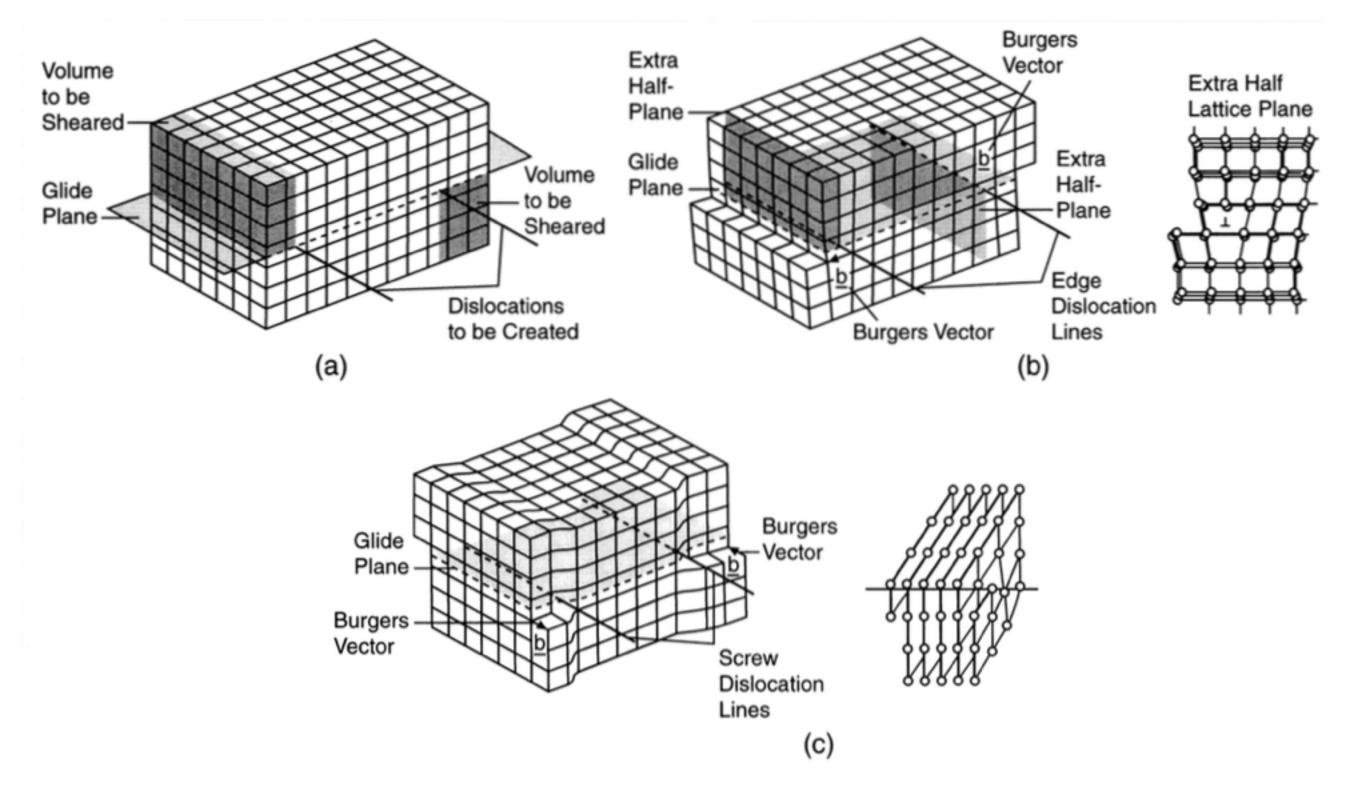
Neste caso o fluido é chamado de não-Newtoniano.

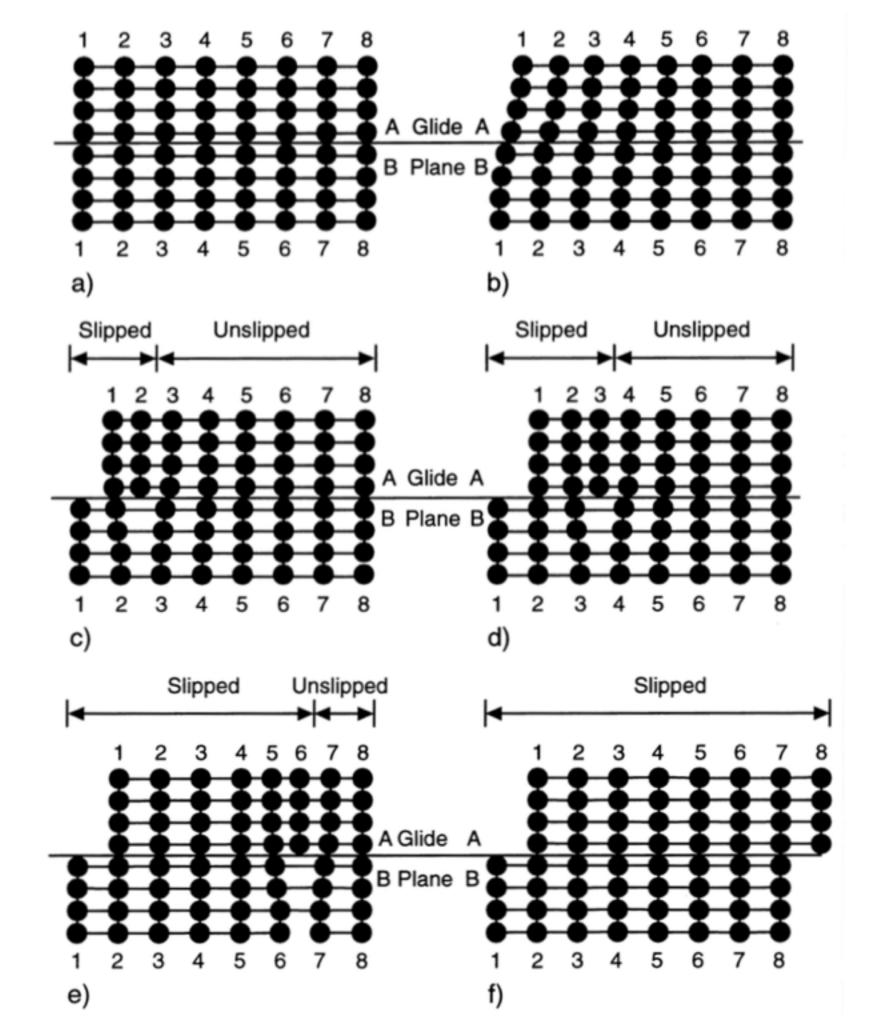
$$\sigma^n = \mu' \dot{\varepsilon} \qquad n > 1$$

$$\mu_{eff} = \frac{\mu'}{\sigma^{n-1}}$$
 Viscosidade efetiva em Pa.s

Neste caso o fluido é chamado de não-Newtoniano.

Creep (arrasto)





$$\dot{\varepsilon} = (A^* a^{-m}) \exp(-H^*/RT) (\sigma_1 - \sigma_3)^n$$

$$(\sigma_1 - \sigma_3) = \left(\dot{\varepsilon} (A^*)^{-1} a^m\right)^{1/n} \exp(H^*/nRT)$$

Deformação rúptil

Critério de Mohr-Coulomb

tensão normal

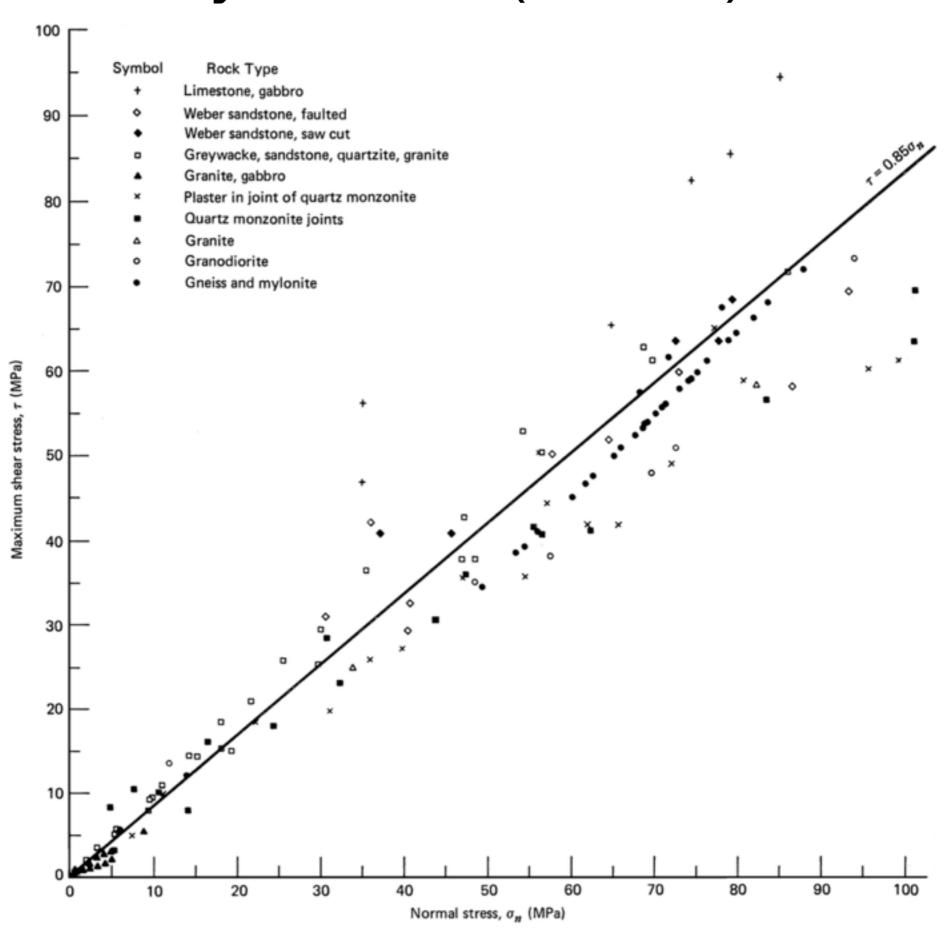
$$|\tau| = c + \sigma \tan(\phi)$$

tensão cisalhante

coesão interna

fricção interna

"Leis de Byerlee" (1977)



"Leis de Byerlee" (1977)

$$|\tau| = 0.85\sigma_n$$
 Pressão < 200 MPa

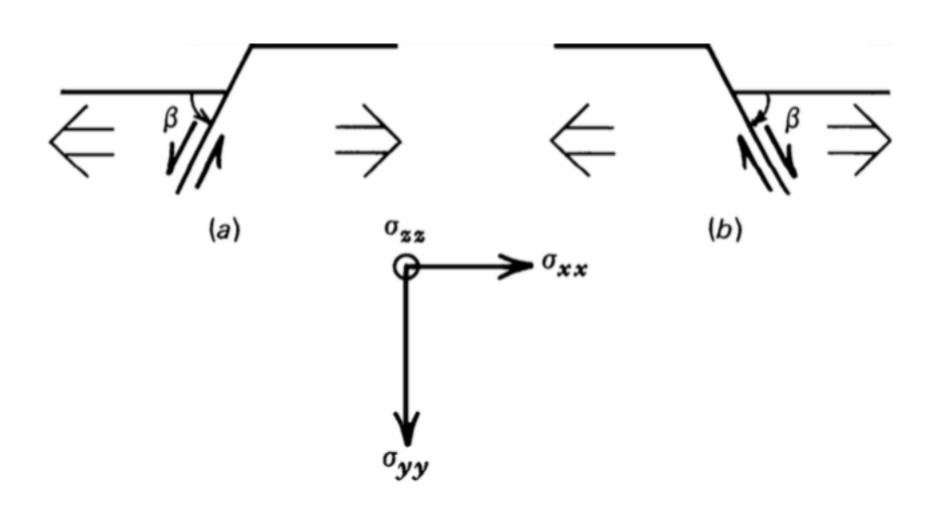
$$|\tau| = 60 \text{ MPa} + 0.6\sigma_n$$
 Pressão >= 200 MPa

"Leis de Byerlee" (1977)

$$\sigma_1 \sim 5 \ \sigma_3 \quad \sigma_3 < 110 \ \mathrm{MPa}$$

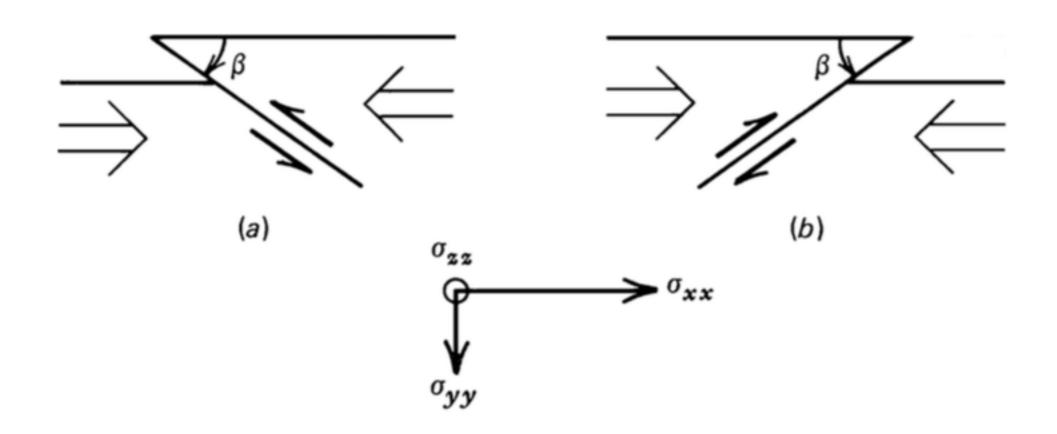
$$\sigma_1 \sim 3.1 \ \sigma_3 + 210 \ \sigma_3 > 110 \ \mathrm{MPa}$$

Campo de esforço x tipo de falha



$$\sigma_{xx} > \sigma_{zz} > \sigma_{yy}$$
.

Campo de esforço x tipo de falha



$$\sigma_{xx} > \sigma_{zz} > \sigma_{yy}$$
.