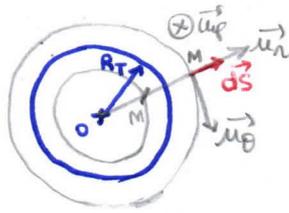


Profil de masse volumique au sein de la Terre

1). th. de Gauss $\oint_{\Sigma} \vec{E} \cdot d\vec{S} = \frac{\rho \cdot \text{Vol}(\Sigma)}{\epsilon_0} \longleftrightarrow \oint_{\Sigma} \vec{g} \cdot d\vec{S} = -4\pi G M_{int}$

2). $\rho(M) = \text{cste} = \frac{M_T}{\frac{4}{3}\pi R_T^3}$



diste de masses: \mathcal{D}_m

• $(M, \vec{u}_r, \vec{u}_\theta)$
 $(M, \vec{u}_r, \vec{u}_\phi)$ } plans de sym de $\mathcal{D}_m \Rightarrow \vec{g}(M) \parallel \vec{u}_r : \vec{g}'(M) = -g(M) \vec{u}_r$

• \mathcal{D}_m invariante par rotat autour de O $\Rightarrow \vec{g}'(M) = -g(r) \vec{u}_r$.

• surface de Gauss: sphère de centre O de rayon $r = OM$

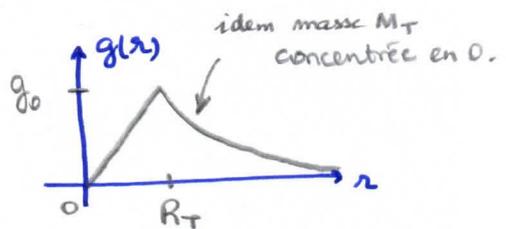
• $\oint_{(S)} \vec{g}'(M) \cdot d\vec{S} = \oint_{(S)} -g(r) \vec{u}_r \cdot dS \vec{u}_r = -g(r) \oint_{(S)} dS = -g(r) \cdot 4\pi r^2$

• $M_{int} = \begin{cases} M_T & \text{si } r > R \\ \rho \cdot \frac{4}{3}\pi r^3 & \text{si } r < R \end{cases}$

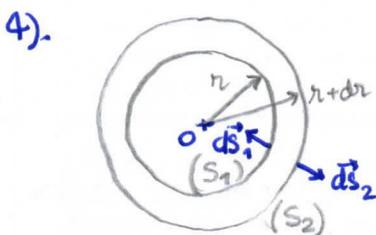
d'ap. l'analogie du th. de Gauss pour la gravitat.

$-g(r) \cdot 4\pi r^2 = \begin{cases} -4\pi G M_T & \text{si } r > R \\ -4\pi G \frac{M_T}{\frac{4}{3}\pi R_T^3} \cdot \frac{4}{3}\pi r^3 & \text{si } r < R \end{cases}$

$\vec{g}'(M) = \begin{cases} \frac{G M_T}{r^2} \vec{u}_r & \text{si } r > R \\ \frac{G M_T r}{R_T^3} \vec{u}_r & \text{si } r < R \end{cases}$



3) $g_0 = g(r=R_T) = \frac{G M_T}{R_T^2} = 9,8 \text{ m} \cdot \text{s}^{-2}$ ← valeur cohérente



4). $\oint_{\Sigma} \vec{g}'(M) \cdot d\vec{S} = \iint_{S_1} -g(r) \vec{u}_r \cdot d\vec{S}_1 + \iint_{S_2} -g(r+dr) \vec{u}_r \cdot d\vec{S}_2$
 $= -g(r) S_1 - g(r+dr) S_2$
 $= -g(r) \cdot 4\pi r^2 - g(r+dr) \cdot 4\pi (r+dr)^2$
 $= -4\pi [g(r+dr) \cdot (r+dr)^2 - g(r) \cdot r^2]$
 $\approx -4\pi \cdot \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) \cdot dr$ à l'ordre 1 en dr

• $M_{int} \approx \rho(r) \cdot 4\pi r^2 dr$, volume entre les 2 sphères à l'ordre 1 en dr
 \approx uniforme sur le volume mésoscopique

th. de Gauss pour le gravitatio:

$$+4\pi \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) dr = +4\pi \ell_g \rho(r) \cdot 4\pi r^2 dr$$

$$\Leftrightarrow \rho(r) = \frac{\frac{d}{dr}(r^2 g(r))}{4\pi r^2 \ell_g} \quad (*)$$

pour $r \in [0, R_N[$ $g(r) = a \cdot r$ avec $a = \frac{g_0}{R_N}$

$$\Rightarrow g(r) \cdot r^2 = \frac{g_0}{R_N} r^3 \Rightarrow \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) = \frac{3g_0 r^2}{R_N}$$

$$\Rightarrow \rho(r) = \frac{3g_0 r^2}{4\pi r^2 R_N \ell_g} = \frac{3g_0}{4\pi \ell_g R_N} = \text{cte} = \rho_0$$

$$= \frac{3 \ell_g M_T / R_T^2}{4\pi \ell_g R_N} = \frac{3 M_T}{4\pi R_T^2 R_N}$$

pour $r \in]R_N, R_T[$ $g(r) = g_0$

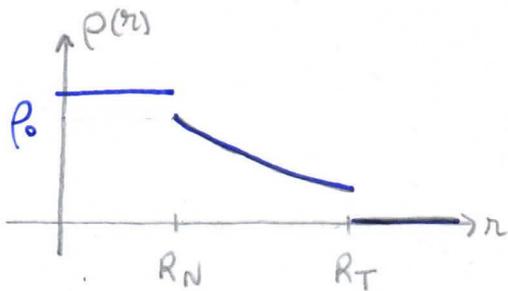
$$\Rightarrow g(r) \cdot r^2 = g_0 \cdot r^2 \Rightarrow \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) = 2g_0 r$$

$$\Rightarrow \rho(r) = \frac{2g_0 r}{2 \cdot 4\pi r^2 \ell_g} = \frac{g_0}{2\pi \ell_g r}$$

pour $r > R_T$ $g(r) = \frac{b}{r^2}$, b cste

$$\Rightarrow g(r) \cdot r^2 = b \Rightarrow \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) = 0$$

$$\Rightarrow \rho(r) = 0 \leftarrow \text{cohérent : pas de matière pour } r > R_T!$$



en $r = R_N$:

$$\left[\begin{array}{l} \rho(r=R_N^-) = \rho_0 = \frac{3g_0}{4\pi \ell_g R_N} \\ \rho(r=R_N^+) = \frac{g_0}{2\pi \ell_g R_N} < \rho_0 \end{array} \right.$$

↳ Terre : planète différenciée :

composée inhomogène

≠ noyau / manteau + croûte.

(*)
Rq: 5/2

→ éq^s de Maxwell - Gauss : $\text{div } \vec{E} = \frac{\rho}{\epsilon_0}$ → analogue gravitatio : $\text{div } \vec{g} = -4\pi \ell_g \rho$
 en sphériques : $\text{div}(\vec{g}(r)) = \text{div}(-g(r)\vec{u}_r) = \frac{1}{r^2} \cdot \frac{d}{dr}(r^2(-g(r)))$

$$\Leftrightarrow +4\pi \ell_g \rho = +\frac{1}{r^2} \cdot \frac{d}{dr}(r^2 g(r)) \rightarrow \text{on retrouve l'éq (*)}$$