

Module de géophysique, M1, cours « Gravimétrie »,  
Examen de janvier 2006

Master de sciences de la Terre, M1, ENS Lyon.

Documents : cours autorisé. Durée conseillée : 1h.

— o —

Données :  $g_0 = 9,82 \text{ ms}^{-2}$  gravité de la Terre sphérique,  $R_T = 6371 \text{ km}$  son rayon,  $G = 6,673 \cdot 10^{-11} \text{ m}^3 \text{ kg}^{-1} \text{ s}^{-2}$  constante de gravitation,  $\rho_c = 2700 \text{ kg/m}^3$  et  $\rho_m = 3200 \text{ kg/m}^3$  les densités de la croûte et du manteau supposés homogènes.

### I. Isostasie

**1.** Rappeler la relation entre la topographie  $h$  et l'épaisseur  $H$  de la racine crustale dans le cas de l'équilibre isostatique.

**2.** Il y a 250 Ma la chaîne hercynienne était comparable à l'Himalaya ( $h = 8000 \text{ m}$ ). En supposant que la croûte est en équilibre isotatique, à l'actuel comme à l'hercynien, que pouvez-vous dire sur les roches que l'on trouve actuellement dans le Massif Central à une altitude de 1000 m ?

**3.** Soit un bassin de 1000 m de profondeur, avec un taux de sédimentation constant de 0,5 mm/an, combien de temps faut-il, en supposant l'équilibre isostatique réalisé, pour combler ce bassin ?

### II. Anomalies de pesanteur

**1.** Pour la pesanteur à la surface de l'ellipsoïde de référence on donne la formule approchée :

$$\gamma_E(\theta) = 978,03267(1 + 0,0052789 \sin^2 \theta). \quad (1)$$

Que signifie  $\theta$  ? En quelle unité est donné ici  $\gamma$  ? Que vaut la pesanteur aux pôles et à l'équateur de l'ellipsoïde ?

**2.** On mesure sur la plateau des Andes (altitude 5 km, latitude  $-20^\circ$ ) une pesanteur  $\gamma_{mes} = 977,18336 \text{ Gal}$  (l'effet de la marée est retiré). Que valent les anomalies de pesanteur à l'air libre et de Bouguer ? A votre avis la croûte est-elle en équilibre isostatique, pourquoi ?

### III. Énergie gravitationnelle de la Terre

On va calculer l'énergie gravitationnelle de la Terre supposée homogène, de densité  $\rho$ , par accréation de masses  $dm$  de même densité. Cette accréation fait passer la Terre des rayons et masses  $R = 0, M = 0$  aux rayons et masses actuels  $R = R_T, M = M_T$ .

**1.** Rappeler, sans les démontrer, l'expression de la gravité  $\vec{g} = \overrightarrow{\text{grad}}U$  et de son potentiel  $U$  à l'extérieur ( $r \geq R$ ) d'une Terre sphérique en formation, de rayon  $R \leq R_T$ , en fonction de sa masse  $M \leq M_T$ .

**2.** On appelle énergie gravitationnelle  $dE$  apportée par un élément de masse  $dm$ , le travail accompli par la gravité pour amener cette masse de l'infini à la surface de la Terre. Exprimer cette énergie en fonction des données du problème.

**3.** Un incrément de masse  $dm$  augmente le rayon moyen de la Terre de  $dR$ . Exprimer  $dm$  en fonction de  $dR$ .

**4.** Exprimer la masse  $M$  de la Terre en fonction de  $\rho$ . En déduire  $dE$  en fonction de  $\rho, R$  et  $dR$ .

**5.** En déduire l'énergie gravitationnelle totale de la Terre en fonction de sa masse  $M_T$  et de son rayon actuel  $R_T$ . Donner sa valeur numérique.

**6.** Si on fait l'hypothèse que cette énergie est entièrement convertie en augmentation de température  $\Delta T$  alors  $E = M_T c_p \Delta T$  où la capacité calorifique massique vaut approximativement  $c_p = 1000 \text{ J/K/Kg}$ . Quelle serait l'augmentation de température pour la Terre? L'hypothèse est-elle plausible?

**7.** En déduire, pour les corps en général (planètes, astéroïdes...), comment varie  $\Delta T$  en fonction de leur rayon actuel. Donner le rayon en dessous duquel l'énergie gravitationnelle est insuffisante pour fondre le corps.

— o —

Module de physique du Globe, M1, cours « Gravimétrie »,  
Examen de janvier 2006

Master de sciences de la Terre, M1, ENS Lyon.

Documents : cours autorisé. Durée : 45 min.

**Observation de  $J_2$  par les satellites**

Nous allons montrer comment on peut déterminer l'*aplatissement dynamique*  $J_2$  de la Terre à partir de l'observation de satellites. On calculera pour cela le lent mouvement de l'orbite supposée circulaire d'un satellite sous l'effet de cet aplatissement. Rappel :  $J_2 = (C - A)/MR^2$  avec  $C$ ,  $A$ ,  $M$ , et  $R$  les moments d'inertie équatorial et polaire, la masse et le rayon moyen de la Terre.

On note  $Oab$  (cf. figure) le plan de l'équateur terrestre,  $Oc$  l'axe des pôles,  $Oxy$  le plan de l'orbite du satellite,  $Oz$  sa perpendiculaire,  $\omega = (\omega_1, \omega_2, \omega_3)$  le vecteur rotation de  $Oxyz$  par rapport à  $Oabc$ . Le référentiel  $Oabc$  est ici supposé galiléen.

On considère une moyenne des effets sur une révolution du satellite : on remplace le satellite situé sur le cercle  $xPy$  par un anneau infiniment fin circulaire situé à la même distance  $r = OP$ , de même masse  $m$  que le satellite, et tournant autour de  $Oz$  à la vitesse angulaire  $\Omega$  (égale à la vitesse de révolution du satellite). On note  $A', B', C'$  les moments d'inertie de l'anneau par rapport à  $O$ .

**1.** La variation dans le repère  $Oabc$  du moment cinétique de l'anneau s'écrit :

$$\frac{d\vec{\sigma}}{dt} = \begin{pmatrix} C'\Omega \sin \varepsilon \dot{\psi} \\ -C'\Omega \dot{\varepsilon} \\ C'\dot{\omega}_3 \end{pmatrix}. \quad (2)$$

Quelles hypothèses a-t-on faites pour obtenir ce résultat ?

**2.** Soit  $\vec{g}_T(P)$  l'attraction de la Terre et  $d\vec{\Gamma}$  le couple de cette attraction sur un élément de masse de l'anneau  $dm$  situé au point  $P$  entre  $\theta$  et  $\theta + d\theta$ . Exprimer  $d\vec{\Gamma}$  en fonction de  $\vec{g}_T(P)$ . En vous aidant du cours, c'est-à-dire sans calcul, en déduire que :

$$d\vec{\Gamma} = \frac{3Gdm(C - A)}{r^3} \sin \theta \sin(-\varepsilon) \begin{pmatrix} \sin \theta \cos(-\varepsilon) \\ -\cos \theta \\ 0 \end{pmatrix}. \quad (3)$$

**3.** Soit  $\mu$  la masse par unité de longueur de l'anneau. Exprimer  $dm$  et  $m$  en fonction

de  $\mu$ . En déduire que le couple sur tout l'anneau s'écrit :

$$\vec{\Gamma} = -\frac{3Gm(C-A)}{2r^3} \sin \varepsilon \cos \varepsilon \begin{pmatrix} 1 \\ 0 \\ 0 \end{pmatrix} \quad (4)$$

(on rappelle que  $\int_0^{2\pi} \sin^2 \theta \, d\theta = \pi$ ,  $\int_0^{2\pi} \sin \theta \cos \theta \, d\theta = 0$ ).

**4.** En déduire le mouvement de l'orbite.

**5.** Calculer  $C'$  en fonction de  $m$  et  $r$ .

**6.** Montrer finalement que

$$\frac{\dot{\psi}}{\Omega} = -\frac{3}{2} J_2 \left( \frac{R}{r} \right)^2 \cos \varepsilon. \quad (5)$$

**7.** L'orbite du satellite Lageos-2 a une altitude moyenne de 5780 km, est inclinée de  $52,64^\circ$  sur l'équateur terrestre et précesse d'un tour pendant 3683 révolutions du satellite. En déduire une valeur numérique de  $J_2$ . Est-il plus ou moins facile de déterminer  $J_2$  en observant le mouvement de l'orbite *lunaire*? Pour information la période de révolution de Lageos-2 est 223 min.<sup>1</sup>.

**8.** Quelle observation permet d'obtenir la constante  $H = \frac{C-A}{C} = 0.003274$ ? Soit l'inertie moyenne  $I = (2A+C)/3$ , exprimer  $I/MR^2$  en fonction de  $J_2$  et  $H$ . Déterminer ainsi la valeur numérique de  $I/MR^2$ . Qu'indique-t-elle?

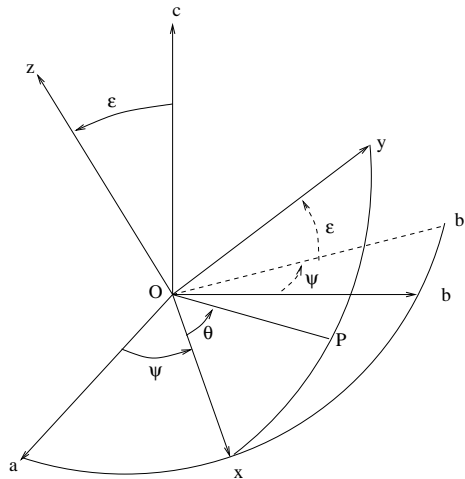


FIG. 1 – Orbite  $xPy$  du satellite autour de la planète  $O$ .

Texte disponible à <http://frederic.chambat.free.fr/ens>

<sup>1</sup>Les valeurs numériques de l'énoncé sont les valeurs réelles sauf 3683 que j'ai choisie de façon à trouver une valeur correcte de  $I/MR^2$ . La valeur obtenue pour  $J_2$  ne correspond pas exactement à celle de la littérature où  $J_2$  est défini par le rayon équatorial et non le rayon moyen.