

IV Mécanique stellaire

1) Lancement d'un satellite

On considère le repère $(O; \vec{x}, \vec{y}, \vec{z})$
Soit C le centre de la Terre.

Le vecteur position instantané de la Terre / R_T référentiel géocentrique

$$\text{ Cinématique : } \vec{v}_{\text{Terre}}(c) = \vec{v}_{\text{Terre}}(c) + \vec{\omega}_T \times \vec{R}_T$$

$$\text{ Soit } \vec{v}_{\text{Terre}}(c) = \vec{0} \text{ et } \vec{\omega}_T \times \vec{R}_T = \begin{vmatrix} 0 & 0 & 0 \\ -\Omega \cos \lambda & 0 & \Omega \sin \lambda \\ 0 & \Omega \sin \lambda & 0 \end{vmatrix}$$

$$\text{ donc } \vec{v}_{\text{Terre}}(c) = -\Omega R_T \sin \lambda \vec{e}_x$$

2) Champ de gravitation

2.1) Loi de gravitation universelle

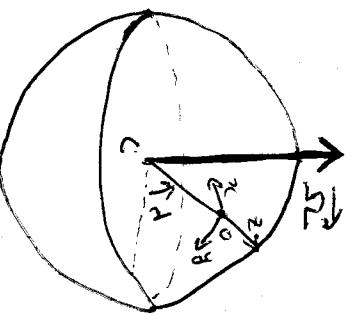
Énoncé Il existe une force gravitationnelle d'attraction entre deux masses ponctuelles m et m' , distantes de $r = R_T$

$$\vec{f}_{m'm} = g m m' \frac{\vec{u}}{r^2}$$

u vecteur unitaire, $\vec{u} = \vec{R}_T / r$

g est la constante de gravitation universelle

$$g \approx 6,672 \cdot 10^{-11} \text{ N} \cdot \text{m}^2 \cdot \text{kg}^{-2}$$



$$\oint_{S_1} \vec{g} \cdot d\vec{s} = -4\pi G M_{\text{int}}$$

où M_{int} est la masse totale contenue dans la surface sphérique homogène de masse volumique ρ :

$$M_{\text{int}} = \rho \pi r^3$$

① Si $r < R_T$: On considère la surface S_1 constituée par la sphère de centre C (centre de la Terre) et de rayon r .

$$\text{ Par symétrie : } \vec{g}(r) = \vec{g}(R_T) = g(r) \vec{u}_n$$

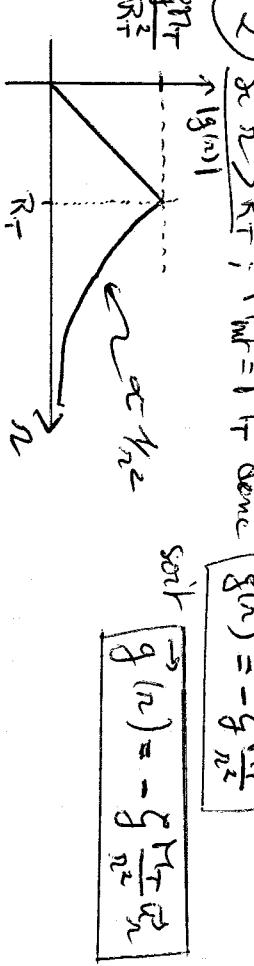
On applique le théorème de Gauss : $\oint_{S_1} \vec{g} \cdot d\vec{s} = g(r) \oint_{S_1} \vec{u}_n \cdot d\vec{s}$

$$= g(r) 4\pi r^2 = -g M_{\text{int}}$$

Or $M_{\text{int}} = \frac{4}{3}\pi r^3 \rho$ et $\rho = \frac{M_T}{4\pi R_T^3}$ masse de la Terre

$$\text{ donc } M_{\text{int}} = \left(\frac{r}{R_T}\right)^3 M_T \text{ soit } g(r) = -g \frac{M_T}{R_T^2} \frac{r}{R_T}$$

$$\text{ soit } \vec{g}(r) = -g \frac{M_T}{R_T^2} \frac{\vec{u}_n}{r}$$



3) Lancement d'un satellite artificiel

3.1) Système :

Terre - Satellite 3

Actions mécaniques : force de gravitation : $r = R_T + 3$ altitude ; r distance au centre de la Terre

en sphériques,

$$\vec{F}(n) = -\gamma \frac{M_T m_S}{R^2} \vec{u}_n$$

$$f(n) = -\gamma \frac{M_T m_S}{(R_T + 3)^2} \vec{u}_n = -\frac{\partial}{\partial r} \left(-\gamma \frac{M_T m_S}{R_T + 3} \right) \vec{u}_n$$

soit $\vec{F} = -\vec{\nabla} \left(-\gamma \frac{M_T m_S}{R_T + 3} \right)$ où $\vec{\nabla} = \begin{cases} \frac{\partial}{\partial r} & \text{en cartésien} \\ \end{cases}$

Donc \vec{F} est la force d'une énergie potentielle

$$E_p(3) = -\gamma \frac{M_T m_S}{R_T + 3} + C_0$$

On prend arbitrairement la constante telle que $E_p(3 = +\infty) = 0$.

L'énergie mécanique $E_m = E_p + E_c$, avec $E_c = \frac{1}{2} m_S v^2$

Dans le référentiel géocentrique, pour le satellite sur Terre, $V = 2\pi R_T / \text{second}$ et m_S l'énergie mécanique initiale en $3 = 0$:

$$E_m = \frac{1}{2} m_S \Omega^2 R_T^2 \cos^2 \alpha - \gamma \frac{M_T m_S}{R_T}$$

(3)

La vitesse minimum est telle que $v = 0$ quand $3 = +\infty$ (minimum d'énergie pour atteindre $3 = +\infty$). Alors $E_m = E_c + E_p = 0$, car $V = 0$ et $E_p(+\infty) = 0$.

Par conservation de l'énergie mécanique

$$[E_m(3 = 0) = 0] \quad [E_m(3 = +\infty) = 0]$$

Donc vitesse de libération: $v_p^2 = 2\gamma M_T - 2\pi^2 R_T^2 \cos^2 \alpha$

$$v_p = \sqrt{\frac{2\gamma M_T}{R_T} - 2\pi^2 R_T^2 \cos^2 \alpha}$$

Rq: la vitesse de libération est indépendante de la masse du satellite.

4.1 Satellite artificiel en orbite

Mouvement circulaire autour de la Terre. Dans la base de Frenet

$$\vec{a} = \frac{v^2}{R} \vec{n} + \frac{du}{dt} \vec{T}$$

$$\text{Or, } m \vec{a} = \vec{F} = m \vec{g} \rightarrow \alpha \vec{g} = g \vec{u}_n$$

Donc il n'y a pas d'accélération longitudinale

donc $\left[\frac{du}{dt} = 0 \right] \Rightarrow$ mouvement uniforme.

$$\|\vec{a}\| = \frac{v^2}{R} = \left| \vec{g} \right| = \frac{\gamma M_T}{R^2} \text{ d'où } \left[v^2 = \frac{\gamma M_T}{R^2} \right]$$

Rq: on peut retrouver cela en se placant en cylindrique (Frenet) en utilisant l'énergie mécanique

$$\text{Période: } \sqrt{T} = 2\pi r \rightarrow v^2 T^2 = 4\pi^2 r^2 \rightarrow \frac{y_T}{r} T^2 = 4\pi^2$$

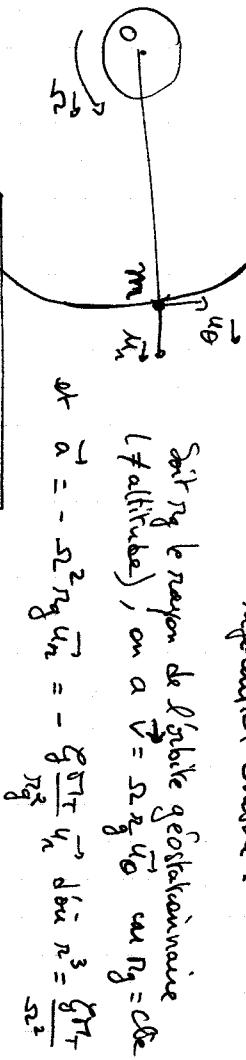
Energy mécanique au décollage

$$E_m = \frac{1}{2} m_S (\Omega^2 R_T^2 \cos^2 \alpha + v^2) - \gamma \frac{M_T m_S}{R_T}$$

la vitesse de libération est telle que l'on puisse atteindre $3 = +\infty$

(4)

1.2) Orbite géostationnaire : Définition : le satellite est immobile dans le référentiel terrestre.



Sait R_{geo} le rayon de l'orbite géostationnaire (\neq altitude), on a $\vec{v} = \omega^2 \vec{R}_0$ ou $R_{\text{geo}} = \text{cte}$

$$\text{et } \vec{a} = -\omega^2 R_{\text{geo}} \vec{v}_0 = -\frac{GM}{R_{\text{geo}}^3} \vec{R}_0 \text{ d'où } \omega^2 = \frac{GM}{R_{\text{geo}}^3}$$

$$\text{D'où } R_{\text{geo}} = \left(\frac{GM}{\omega^2} \right)^{1/3}$$

$$\text{A.N. } R_{\text{geo}} = 42230 \text{ km}$$

d'où l'altitude $[35850 \text{ km}]$

$$1.3] E_m = \frac{1}{2}mv^2 - \frac{GMm}{R_{\text{geo}}} = \frac{1}{2}m \frac{GM\omega}{R_{\text{geo}}} - \frac{GMm}{R_{\text{geo}}} = -\frac{1}{2} \frac{GMm}{R_{\text{geo}}}$$

$$\text{car } v = \omega R_{\text{geo}} = \sqrt{\frac{GM}{R_{\text{geo}}}} \rightarrow E_m = -\frac{1}{2} \frac{GMm}{R_{\text{geo}}}$$

On communiquera de l'énergie au satellite : $E_m \rightarrow E_m' = E_m + \Delta E_c$
On change E_m' tel que $n \rightarrow +\infty$ soit accessible à la périphérie (le satellite), soit $E_m' > 0$ le cas limite ($E_m' = 0$) correspond à la variation d'énergie minimale nécessaire soit $E_m' = 0 = E_m + \Delta E_c$ soit

$$\Delta E_c = \frac{1}{2} \frac{GMm}{R_{\text{geo}}} \quad \text{A.N. } \Delta E_c = 3,3 \cdot 10^3 \text{ MJ}$$

$$1.4) E_m = E_{m_0} (1+b\tau) \quad (\tau > 0)$$

Le satellite est en orbite donc $[E_{m_0} < 0]$

$$E_m = \frac{1}{2}mv^2 - \frac{GMm}{R} = E_{m_0}(1+b\tau)$$

$$\text{Orbite circulaire : } v = \frac{GM}{R} \text{ soit } E_{m_0}(1+b\tau) = -\frac{GMm}{R(\tau)}$$

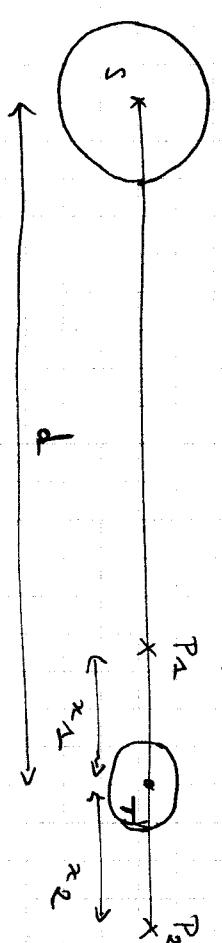
$$\text{d'où } R(\tau) = -\frac{1}{2} \frac{GM}{E_{m_0}(1+b\tau)}$$

et on en déduit $v(\tau) = \sqrt{-2E_{m_0}(1+b\tau)/m}$

$$\text{et } E_m = E_c + E_p = -E_c \text{ donc } E_m \rightarrow -E_c \Rightarrow$$

L'énergie perdue est dissipée par frottements.

5) Sonde solaire.



On se place dans le référentiel \mathcal{R} : de centre S , le centre du soleil.

Et tournant tel que τ , le centre de la Terre soit immobile dans \mathcal{R} .
Donc R tourne à la fréquence angulaire de rotation de la Terre autour du soleil.
 P_1 et P_2 sont alors immobiles dans \mathcal{R} qui n'est pas galiléen.
Il faut tenir compte des forces d'inertie.

Prise des actions nécessaires sur P :

- force d'inertie d'enchaînement,

- force gravitationnelle du Soleil ;

- force gravitationnelle de la Terre.

La force d'inertie d'enchaînement de Coriolis est nulle si P est immobile.

$\bar{\Omega} \times \vec{s} = \vec{v}$ vitesse angulaire de la Terre dans le référentiel Reliocentrique P .

Dans \mathcal{R} , P est immobile ; $\sum \vec{F} = \vec{0}$ soit

$$\vec{f}_{\text{ext}} + \vec{f}_{S \rightarrow P} + \vec{f}_{T \rightarrow P} = \vec{0}$$

$$\text{On } \begin{cases} \vec{f}_{\text{ext}} = -\vec{m}\vec{a}_e = +m\omega^2 r T/S \vec{S}P \\ \vec{f}_{S \rightarrow P} = -\frac{GMm}{SP^3} \vec{S}P \end{cases}$$

$$\vec{f}_{T \rightarrow P} = -\frac{GMm}{TP^3} \vec{T}P$$

$$\underline{\text{Cas de P}_1} : \quad 0 = m \frac{\omega^2}{r_1^2} (d-x) - g \frac{M_{\text{S}}}{(d-x)^2} + g \frac{R_{\text{Lm}}}{x^2} \quad (2)$$

$$3 = \text{l'ordre Kepler} : \quad \underline{\omega^2 r_1} = \frac{g M_{\text{S}}}{d^3}$$

$$\text{d'où} \quad \frac{g R_{\text{Lm}}}{x^2} - \frac{g M_{\text{S}}}{(d-x)^2} + \frac{g R_{\text{Lm}}}{d^3} (d-x) = 0$$

$$\rightarrow \frac{1}{bx^2} - \frac{1}{(d-x)^2} + \frac{d-x}{d^3} = 0$$

$$\underline{\text{DL}} : \quad - \frac{1}{d^2} \left(1 + \frac{dx}{d} \right) + \frac{1}{bx^2} + \frac{d-x}{d^3} = 0 \quad (=) - \frac{3x^3}{d^3} + \frac{1}{x^2} = 0$$

$$\text{d'où} \quad \boxed{x_1 = \left(\frac{1}{3k} \right)^{1/3} d}$$

$$\text{AN: } d = 150 \text{ km} = 150 \cdot 10^3 \text{ m}$$

$$\frac{r_1}{d} \approx 91\% \text{ on pour le DL.}$$

$$\underline{\text{Cas de P}_2} : \quad 0 = m \frac{\omega^2}{r_2^2} (d+x) - \frac{g R_{\text{Lm}}}{(d+x)^2} - \frac{g R_{\text{Lm}}}{x^2}$$

$$\dots \quad \boxed{x_2 = \left(\frac{1}{3k} \right)^{1/3} d}$$

P_2 est le synchrone de P_1 par rapport à la Terre.

5.2 / Avantage des points de Lagrange :

ce sont des positions d'équilibre mais on peut montrer que ce sont des positions d'équilibre instable. Mais cela permet à un satellite de rester immobile en dissipant un minimum d'énergie pour maintenir sa position.

Rq: Il existe 5 points de Lagrange pour un système binaire dont 2 sont des positions d'équilibre stable.

ex: Sonde Soho en L1 → étudier soleil

Sonde WMAP en L2 → Microwave Anisotropy Probe (température de l'univers).

Interaction TERRE-LUNE: le phénomène de marées (échec Ampère 1955) ⁽¹⁾

1) Loi de gravitation universelle $\Rightarrow \boxed{\vec{g} = -\frac{G m_L}{L_P^2} \vec{u}_P}$

2) Potentiel de gravitation ϕ tel que $\vec{g} = -\vec{\nabla}\phi \Rightarrow \phi = -\frac{G m_L}{L_P}$

$$3/ L_P = \sqrt{(\vec{r}_P - \vec{r}_L)^2} = \sqrt{(r^2 + d^2 - 2rd \cos\theta)^{1/2}}$$

$$4/ d \gg r \Rightarrow L_P = d(1 + \frac{(dr)}{d} - 2 \frac{r}{d} \cos\theta)^{1/2}$$

$$\text{Développement à l'ordre } 2: (\mu_L \varepsilon)^\alpha \approx 1 + \alpha \varepsilon + \frac{\alpha(\alpha-1)}{2} \varepsilon^2$$

$$\text{Donc } L_P \approx d \left(1 + \frac{1}{2} \left(\frac{r}{d} \right)^2 - \left(\frac{r}{d} \right) \cos\theta - \frac{1}{2} \frac{4}{d} \left(\frac{r}{d} \right)^2 \cos^2\theta \right)$$

$$L_P \approx d \left(1 - \left(\frac{r}{d} \right) \cos\theta + \frac{1}{2} \left(\frac{r}{d} \right)^2 \sin^2\theta \right)^{-1}$$

$$\begin{aligned} \text{Soit} \\ \frac{1}{L_P} &\approx \frac{1}{d} \left(1 - \left(\frac{r}{d} \right) \cos\theta + \frac{1}{2} \left(\frac{r}{d} \right)^2 \sin^2\theta \right)^{-1} \\ &\approx \frac{1}{d} \left(1 + \left(\frac{r}{d} \right) \cos\theta + \left(\frac{r^2}{d^2} \right) (\cos^2\theta - \frac{1}{2}(1-\cos^2\theta)) \right) \\ &\approx \frac{1}{d} \left(1 + \left(\frac{r}{d} \right) \cos\theta + \frac{1}{2} \left(\frac{r^2}{d^2} \right)^2 (3\cos^2\theta - 1) \right) \end{aligned}$$

$$d \frac{\phi}{dr} \boxed{\phi = -\frac{G m_L}{d} - \frac{G m_L r}{d^2} \cos\theta + \frac{G m_L}{d^3} r^2 (1-3\cos^2\theta)}$$

$$\text{soit} \boxed{a(\theta) = \phi_0 \cos\theta}$$

$$\boxed{b(\theta) = -\frac{\phi_0}{2} (1-3\cos^2\theta)}$$

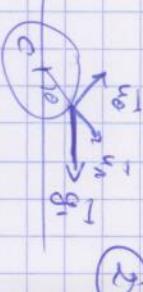
avec $\phi_0 = -\frac{G m_L}{d}$

$$5/ \vec{g}_1 = -\vec{\nabla}(a(\theta) \frac{r}{d}) = -\frac{\partial(a(\theta) \frac{r}{d})}{\partial r} \vec{u}_n$$

$$-\frac{1}{n} \left(\frac{\partial}{\partial \theta} (a(\theta) \frac{r}{d}) \right) \vec{u}_\theta$$

$$\boxed{\vec{g}_1 = \frac{G m_L}{d^2} \cos\theta \vec{u}_n - \frac{G m_L}{d^2} \sin\theta \vec{u}_\theta}$$

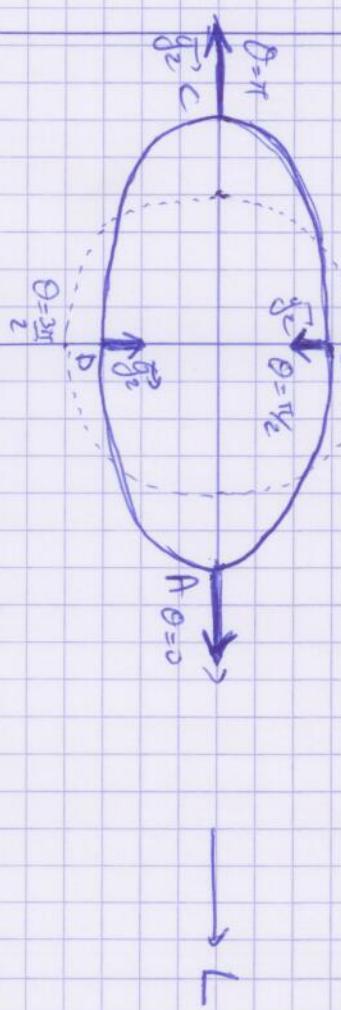
$$\Rightarrow \boxed{\vec{g}_1 = \frac{G m_L}{d^2} \cos\theta \vec{u}_n - \frac{G m_L}{d^2} \sin\theta \vec{u}_\theta}$$



$$\boxed{\vec{g}_2 = -\frac{G m_L}{d^3} r \left(1 - 3\cos^2\theta \right) \vec{u}_n - \frac{G m_L}{d^3} r \cdot 3\cos\theta \sin\theta \vec{u}_\theta}$$

Interprétation physique: \vec{g}_1 est un vecteur de norme $\frac{G m_L}{d^2}$, porté par la parallèle à \vec{u}_L . \vec{g}_2 est le champ de pesanteur moyen créé par la Lune (le champ créé au C).

$$6/ De même, on a \boxed{\vec{g}_2 = -\vec{\nabla} \left(b(\theta) \frac{r^2}{d^2} \right)} soit$$



$$\text{On a: } \boxed{\| \vec{g}_2(C) \| = \| \vec{g}_2(A) \| = 2 \| \vec{g}_2(B) \| = 2 \| \vec{g}_2(D) \|}$$

Les champs $\vec{g}_2(A)$ et $\vec{g}_2(C)$ produisent un gonflement de la surface des océans (marées hautes). Les champs $\vec{g}_2(B)$ et $\vec{g}_2(D)$ tendent à abaisser le niveau des océans (marées basses).

La Terre fait un tour sur elle-même en un jour, un point de la Terre se trouve en position A, puis C chaque jour.

→ deux marées hautes par jour.

idem pour B et D ⇒ deux marées basses par jour.

Q4 : Il faudrait en faire rigoureux pour tenir compte du frottement des fluides et de l'incidence des mareas d'eau qui tendent à freiner la rotation de la Terre, ainsi que de l'inertie Terre-Soleil.

Un alignement Terre-Lune-Soleil produit des grandes marées (le Soleil renforce l'effet de la Lune). Si la Terre, la Lune et le Soleil sont à 90° (les effets se « compensent » partiellement), on a de petites marées.



7/ La Terre s'oppose par frottements fluides au mouvement relatif de l'océan par rapport à elle. Le mouvement des boussoles océaniques qui suivent en premier approximativement l'axe Terre-Lune, avec un léger angle dû à l'inertie des mareas d'eau.

L'océan dissipe de l'énergie et tend à ralentir la Terre pour qu'elle ne se déplace pas par rapport aux boussoles. Cela se traduit par un ralentissement de la rotation propre de la Terre dans le référentiel géocentrique.

La durée du jour s'allonge en moyenne de 0,00164 secondes par jour. Ce ralentissement devrait se poursuivre jusqu'à l'immobilité de la Terre par rapport aux boussoles, c'est à dire que la Terre tourne à la même vitesse que la Lune dans l'espace.

8/ Nous pouvons approcher la Terre comme un solide inélastique, mais d'un point de vue géophysique la Terre elle-même se déforme sous l'effet d'un changement gravitationnel différentiel. L'amplitude de cette déformation est de quelques cm.