

— PROBLÈME N° 1 —

TEMPÉRATURE DE SURFACE DE LA TERRE ET DE LA LUNE

Dans tout cet exercice, les figures réalisées ne seront pas à l'échelle : les distances entre planètes sont réduites pour la lisibilité.

Température terrestre*I. Un modèle bien fruste*

1. Premièrement, la surface d'une sphère est donnée par

$$S_S = 4\pi R_S^2.$$

Et, par la loi de STEFAN, à l'équilibre radiatif et thermique,

$$P_S = \Phi_S = S_S \varphi^0 = S_S \cdot \sigma \cdot T_S^4.$$

On en déduit que

$$P_S = 4\pi R_S^2 \sigma T_S^4.$$

La puissance reçue par la Terre à une distance D_{ST} est proportionnelle au ratio de la surface d'un disque du même rayon que la Terre placé à une distance D_{ST} du Soleil, et de la surface totale d'une sphère de rayon D_{ST} .

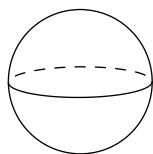


FIGURE A – Puissance reçue par la Terre provenant du Soleil

Ainsi, on a donc

$$P_0 = P_S \cdot \frac{\pi R_T^2}{4\pi D_{ST}^2}.$$

On en déduit la relation

$$P_0 = P_S \cdot \left(\frac{R_T}{2D_{ST}} \right)^2.$$

À cette expression de la puissance reçue, on peut appliquer la loi de STEFAN, à l'équilibre radiatif et thermique,

$$\begin{aligned} T_T &= \sqrt[4]{\frac{P_0}{\sigma S_T}} \\ &= \sqrt[4]{\frac{1}{\sigma} P_S \cdot \left(\frac{R_T}{2D_{ST}} \right)^2 \cdot \frac{1}{4\pi R_T^2}} \\ &= \sqrt[4]{4\pi R_S^2 T_S^4 \cdot \left(\frac{1}{2D_{ST}} \right)^2 \cdot \frac{1}{4\pi}} \\ &= T_S \cdot \sqrt{\frac{R_S}{2D_{ST}}} \end{aligned}$$

Ainsi, on en déduit donc l'expression de la température à la surface de la Terre :

$$T_T = T_S \cdot \sqrt{\frac{R_S}{2D_{ST}}}.$$

2. Par définition de l'*albedo*, la proportion de rayonnement absorbé est $1 - A_T$. Ainsi, on multiplie par ce facteur la relation entre P_0 et P_S :

$$P_0 = (1 - A_T) \cdot P_S \cdot \left(\frac{R_T}{2D_{ST}} \right)^2.$$

Et, on utilise, à nouveau, la loi de STEFAN, à l'équilibre radiatif et thermique :

$$T_T = \sqrt[4]{\frac{P_0}{\sigma S_T}}.$$

On en déduit donc

$$T_T = T_S \cdot \sqrt{\frac{R_S}{2D_{ST}} \cdot (1 - A_T)^{1/2}}.$$

On met ce résultat à la puissance 4, et on trouve

$$T_T^4 = T_S^4 \cdot \left(\frac{R_S}{2D_{ST}} \right)^2 \cdot (1 - A_T),$$

ce qui correspond bien à l'égalité demandée.

3. On réalise l'application numérique avec les valeurs $A_T = 0,35$, $R_S = 7 \times 10^5$ km, $R_T = 6,38 \times 10^3$ km, $T_S = 5800$ K et $D_{ST} = 1,5 \times 10^8$ km. On trouve

$$T_T \simeq 251 \text{ K} \simeq -22 \text{ }^\circ\text{C}.$$

Cette température ne correspond pas au 15 °C habituel, on change donc de modèle.

II. Influence de l'atmosphère terrestre

4. Le rayonnement de la Terre est de nature infrarouge (due à sa température). Mais, le rayonnement solaire est notamment de nature visible. L'absorption de l'atmosphère dépend donc de la longueur d'onde du rayonnement. Cette absorption peut être due à une interaction avec certaines particules de l'atmosphère telles que l'eau ou le dioxyde de carbone.
5. La proportion du rayonnement passant l'atmosphère est $1 - \alpha$; la proportion du rayonnement arrivé sur Terre qui est absorbé est $1 - A_T$. D'où l'expression de la puissance absorbée

$$P_1 = P_0 \cdot (1 - \alpha) \cdot (1 - A_T).$$

De plus, d'après la loi de STEFAN, à l'équilibre, $P_2 = \sigma \cdot T_a^4 \cdot S_T$. Ainsi,

$$P_2 = \sigma \cdot T_a^4 \cdot 4\pi \cdot R_T^2.$$

On réalise un bilan thermique pour la Terre. La puissance reçue est $P_1 + P_2$; on note la puissance émise P_T . Ainsi, à l'équilibre,

$$P_1 + P_2 = P_T. \quad (*)$$

De plus, l'atmosphère émet un rayonnement de puissance $2P_2$ (même rayonnement dirigé vers la Terre, que vers l'espace, d'après Fig. 1 du sujet); et, elle reçoit le rayonnement émis par la Terre (qui a une puissance P_T), et le rayonnement provenant du Soleil non absorbé par la surface terrestre : $P_0 \cdot$

$(1 - A_T) \cdot \alpha = P_1 \cdot \frac{\alpha}{1 - \alpha}$. D'où, à l'équilibre, on a

$$2P_2 = P_T + \frac{\alpha}{1 - \alpha} \cdot P_1. \quad (**)$$

Ainsi, en soustrayant (**) et $2 \times (*)$, on obtient

$$-2P_1 = -P_T + \frac{\alpha}{1 - \alpha} P_1$$

donc

$$\begin{aligned} P_T &= \frac{\alpha + 2(1 - \alpha)}{1 - \alpha} P_1 \\ &= P_1 \cdot \frac{2 - \alpha}{1 - \alpha} \end{aligned}$$

De plus, on applique la loi de STEFAN à l'équilibre thermique afin de trouver une expression de la puissance émise par la Terre :

$$P_T = \sigma \cdot T_T'^4 \cdot 4\pi \cdot R_T^2.$$

Ainsi, on en déduit que

$$\begin{aligned} \sigma T_T'^4 4\pi R_T^2 &= P_1 \frac{2 - \alpha}{1 - \alpha} \\ \Leftrightarrow \sigma T_T'^4 4\pi R_T^2 &= P_0 (1 - A_T) (2 - \alpha) \\ \Leftrightarrow \sigma T_T'^4 4\pi R_T^2 &= \sigma T_T^4 4\pi R_T^2 (2 - \alpha) \quad (\diamond) \\ \Leftrightarrow T_T'^4 &= T_T^4 \cdot (2 - \alpha), \end{aligned}$$

ce qui est la relation demandée. Dans la ligne (\diamond), on utilise la loi de STEFAN pour déterminer la puissance du flux absorbé par la Terre, sans prendre en compte l'atmosphère.

6. On réalise l'application numérique demandée :

$$T_T' \stackrel{(AN)}{=} 251 \cdot \sqrt[4]{1,65} = 284 \text{ K}.$$

7. On reprend les équations (*) et (**), et on calcule la somme des deux :

$$P_1 \cdot \frac{1}{1 - \alpha} = P_2.$$

Or, $P_1/(1-\alpha) = P_0 \cdot (1-A_T)$, et on a déjà calculé cette puissance à la ligne (\diamond). Ainsi, on en déduit que

$$\sigma T_T^4 4\pi R_T^2 = \sigma T_a^4 4\pi R_T,$$

et donc, en simplifiant :

$$T_a = T_T.$$

Température lunaire

III. Température de la surface ensoleillée

8. Sans atmosphère, la Lune correspond au modèle utilisé pour la Terre dans la partie I. On remplace les données terrestres par les données lunaires, et on obtient, à partir de la question 2., la formule

$$T_{L,\text{Soleil}} = T_S \cdot \sqrt[4]{\left(\frac{R_S}{2D_{SL}}\right)^2 \cdot (1 - A_L)}.$$

La Lune étant en orbite circulaire autour de la Terre, sa distance moyenne au Soleil correspond, approximativement, à la distance Terre–Soleil, d'où $D_{SL} \simeq D_{TL} = 1,5 \cdot 10^8$. Après application numérique, on trouve

$$\begin{aligned} T_{L,\text{Soleil}} &= 5800 \sqrt[4]{\left(\frac{7 \cdot 10^5}{3 \cdot 10^8}\right)^2 \cdot (1 - 0,073)} \\ &= 274,9 \text{ K} \end{aligned}$$

Ainsi, on en déduit que

$$T_{L,\text{Soleil}} = 1,4 \text{ }^\circ\text{C}.$$

9. Non, due à sa géométrie sphérique, les rayons provenant du Soleil ne sont absorbés que par la moitié de sa surface. La température la plus élevée est au centre de cette surface, comme montré sur la figure suivante. En effet, la puissance rayonnement reçu par une surface S donnée diminue en s'éloignant du centre de la partie ensoleillée; et, la température est proportionnelle à

la puissance reçue pour une surface S donnée, d'après la loi de STEFAN.

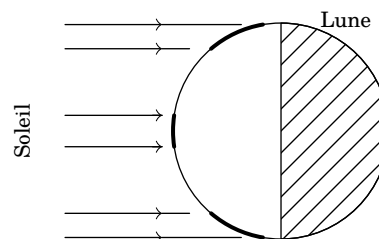


FIGURE B – Température lunaire non uniforme, rayonnement solaire

10. On considère une surface élémentaire dS , proche du centre de la moitié ensoleillée de la Lune. On réalise un bilan thermique sur cette surface : le rayonnement reçu est le rayonnement émis par le Soleil absorbé par la Lune. La puissance reçue par la Lune, à une distance D_{ST} , est inversement proportionnelle à la surface totale d'une sphère de rayon D_{ST} (c.f. 1.). Le rayonnement émis suit la loi de STEFAN. Ainsi,

$$(1 - A_L) \cdot P_S \cdot \frac{dS}{4\pi D_{ST}^2} = \sigma \cdot T_{L,\text{max}}^4 \cdot dS$$

d'où,

$$\begin{aligned} (1 - A_L) \cdot \sigma \cdot T_S^4 \cdot 4\pi \cdot R_S^2 \cdot \frac{dS}{4\pi D_{ST}^2} \\ = \sigma \cdot T_{L,\text{max}}^4 \cdot dS. \end{aligned}$$

On trouve donc, en simplifiant,

$$T_{L,\text{max}} = T_S \cdot \sqrt[4]{(1 - A_L) \cdot \left(\frac{R_S}{D_{ST}}\right)^2}.$$

À un facteur $\sqrt{2}$ près, on reconnaît l'expression de $T_{L,\text{Soleil}}$. Ainsi,

$$T_{L,\text{max}} = \sqrt{2} \cdot T_{L,\text{Soleil}}.$$

On réalise l'application numérique :

$$T_{L,\text{max}} = 389 \text{ K} = 116 \text{ }^\circ\text{C}.$$

IV. Le « claire de Terre. »



FIGURE C – Représentation de la situation

11. La puissance surfacique d'un rayonnement provenant de la Terre reçu par la Lune est

$$\varphi_{T/L} = \frac{P_{T/L}}{S_L} = \frac{\sigma T_a^4 4\pi R_T^2}{4\pi D_{TL}^2}.$$

Ainsi, on en déduit que

$$\varphi_{T/L} = \sigma T_a^4 \left(\frac{R_T}{D_{TL}} \right)^2.$$

On s'intéresse maintenant au flux provenant du solaire, reflété par la Terre et reçu par la Lune. Tout d'abord, la Terre reçoit une puissance solaire, sur une surface élémentaire dS_T , de

$$dP_{S/T, \text{reçue}, \alpha} = P_S \cdot \frac{dS_T \cdot \sin \alpha}{4\pi D_{ST}^2},$$

car la puissance est proportionnelle au ratio surface $dS_T \cdot \sin \alpha$ (ce qui correspond à la surface élémentaire apparente au Soleil), avec la surface d'une sphère de rayon D_{ST} . La puissance réfléchie, selon une demi-sphère, est donc

$$dP_{S/T, \text{réfléchie}, \alpha} = A_T \cdot dP_{S/T, \text{reçue}, \alpha}.$$

D'où, la puissance reçue par la surface élémentaire dS_L vaut

$$dP_{S/L, \alpha} = dP_{S/T, \text{réfléchie}, \alpha} \cdot \frac{dS_L \cdot \cos \beta}{2\pi D_{LT}^2}$$

car la puissance réfléchie est émise selon une demi-sphère. Comme on peut le remarquer sur la figure c, si l'on modifie le schéma en augmentant la distance D_{TL} représentée, de telle sorte à ce qu'il soit 50 fois plus grand que le rayon de la Terre, alors l'angle β devient très petit : on réalise donc l'approximation $\cos \beta = 1$. On a donc

$$dP_{S/L, \alpha} = dP_{S/T, \text{réfléchie}, \alpha} \cdot \frac{dS_L}{2\pi D_{LT}^2}.$$

Or, d'autres rayons, avec une autre incidence α sur Terre, contribuent aussi à ce rayonnement ; on somme donc ces puissances. L'angle α est entre 0 et $\frac{\pi}{2}$: avec d'autres valeurs, il n'y aurait pas de rayons dirigés vers la Lune. Ainsi,

$$\begin{aligned} dP_{S/L, \text{tot}} &= \int_{\text{Terre } (1/4)} dP_{S/L, \alpha} \\ &= P_S \cdot A_T \cdot \frac{dS_L}{2\pi D_{LT}^2} \cdot \frac{1}{4\pi D_{ST}^2} \int_{\text{Terre } (1/4)} \sin \alpha dS_T \\ &= P_S \cdot A_T \cdot \frac{dS_L}{2\pi D_{LT}^2} \cdot \frac{\pi R_T^2 / 2}{4\pi D_{ST}^2} \\ &= \frac{1}{2} \cdot P_S \cdot A_T \cdot \left(\frac{R_T}{D_{ST}} \right)^2 \cdot \frac{dS_L}{2\pi D_{LT}^2} \end{aligned}$$

On reconnaît l'expression de P_0 (sans

albédo) :

$$\varphi_{S/L} = \frac{dP_{S/L, \text{tot}}}{dS_L} = \frac{P_0}{2} \cdot A_T \cdot \frac{1}{2\pi D_{LT}^2}.$$

Ainsi

$$\varphi_{S/L} = \sigma T_S^4 \left(\frac{R_T}{2D_{ST}} \right)^2 \frac{4\pi R_S^2}{4\pi D_{LT}^2},$$

en développant complètement l'expression de P_0 . On en déduit que

$$\varphi_{S/L} = \sigma T_S^4 \left(\frac{R_T R_S}{2 D_{ST} D_{LT}} \right)^2.$$

On réalise l'application numérique pour ces deux puissances surfaciques :

$$\begin{aligned} \varphi_{T/L} &= 6,245 \times 10^{-2} \text{ W/m}^2, \\ \varphi_{S/L} &= 3,339 \times 10^{-2} \text{ W/m}^2. \end{aligned}$$

12. On se place à l'équilibre thermique, et on réalise un bilan des flux surfaciques

$$(1 - A_L) \cdot (\varphi_{T/L} + \varphi_{S/L}) = \sigma \cdot T'_{L, \text{Terre}}{}^4,$$

d'après la loi de STEFAN. D'où,

$$T'_{L, \text{Terre}} = \sqrt[4]{(1 - A_L) \cdot (\varphi_{T/L} + \varphi_{S/L}) \cdot \frac{1}{\sigma}}.$$

On réalise l'application numérique :

$$T'_{L, \text{Terre}} = 36,06 \text{ K.}$$

13. D'après les questions 10 et 12, la température lunaire maximale, en tenant uniquement compte du rayonnement solaire, est de 389 K ; la température lunaire maximale, en tenant uniquement compte du rayonnement émis ou réfléchis par la Terre, est de 36,06 K. Ainsi, au centre de la face éclairée de la Lune, la température est approximativement celle induite par le rayonnement solaire.

14. On a

$$0,35 \mu\text{m} \lesssim \lambda_{\text{visible}} \leq 0,75 \mu\text{m} \leq \lambda_{\text{IR}} \lesssim 10 \mu\text{m}.$$

15. D'après la loi de WEIN, $\lambda_m \cdot T_m = 3 \text{ mm/K}$. Ainsi, après application numérique, on trouve

$$\lambda_m = 10,9 \mu\text{m}$$

avec la température moyenne lunaire trouvée à la question 8 : $T_{L, \text{Soleil}} = 274,9 \text{ K}$. Le rayonnement est donc majoritairement infrarouge. Le rayonnement visible provenant de la Lune est le rayonnement solaire réfléchis en direction de la Terre, ce qui correspond à $A_L = 7,3 \%$ du rayonnement en direction de la Lune.

16. La puissance libérée par la Lune entière est

$$\begin{aligned} P_L &= V_L \cdot p_L \\ &= \frac{4}{3}\pi R_L^3 \cdot p_L \end{aligned}$$

Ainsi, à l'équilibre thermique, la puissance libérée par radioactivité est égale à celle émise par rayonnement corps noir :

$$\frac{4}{3}\pi R_L^3 p_L = \sigma T_{L, \text{roches}}{}^4 4\pi R_L^2$$

d'où

$$T_{L, \text{roches}} = \sqrt[4]{\frac{1}{3\sigma} R_L p_L}.$$

Après application numérique, on trouve

$$T_{L, \text{roches}} = 17,86 \text{ K.}$$

17. Dans les zones très éclairées, la température n'augmente pas fortement en prenant en compte la radioactivité.