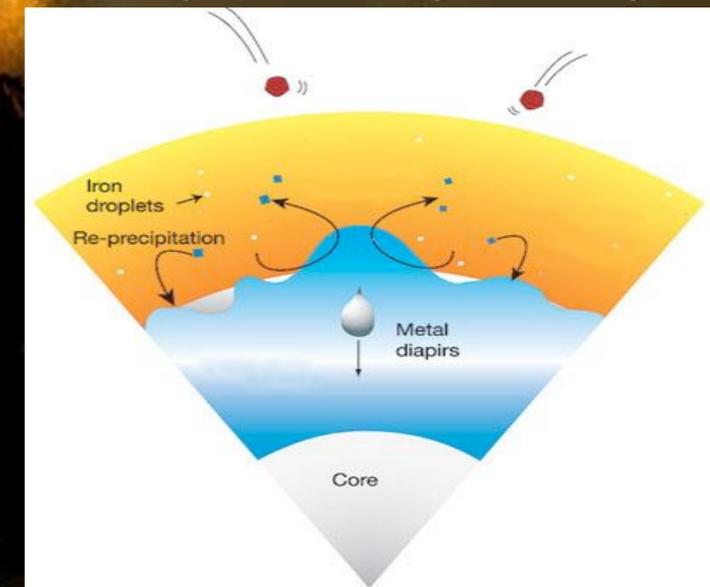


Differenciation des planetes (poesie, peinture et BD)

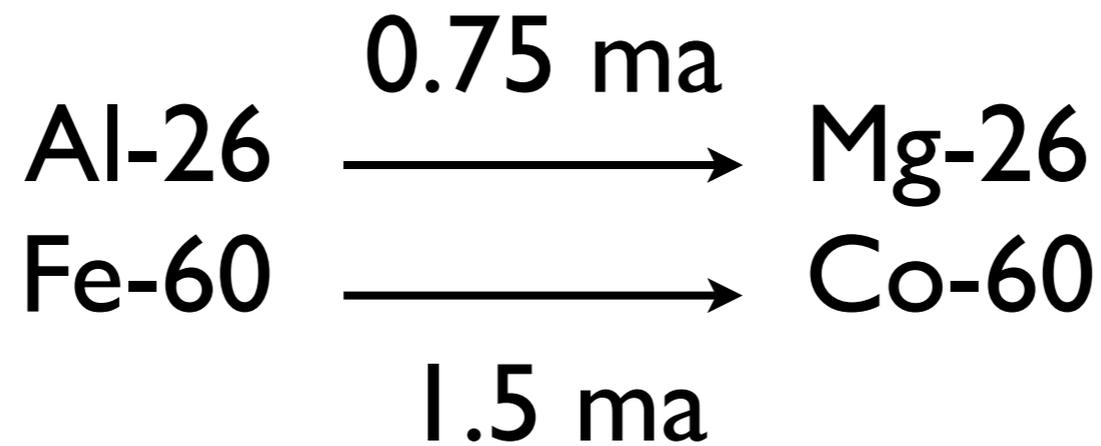


Yanick Ricard
CNRS/Universite de Lyon



**Des energies en jeu lors de la
formation d'une planete**

-Radioactivites fossiles



La difference d'energie de masse - l'energie transportee
par les neutrinos est dissipee

Fe chondritic abundance	18.2	wt. %	[Lodders 1998]
Al chondritic abundance	0.865	wt. %	[Lodders 1998]
$^{60}\text{Fe}/\text{Fe}$ fractional abundance	$4.4 \cdot 10^{-6}$		[Quitte 2005]
$^{26}\text{Al}/\text{Al}$ fractional abundance	$5 \cdot 10^{-5}$		
^{60}Fe half-life	1.5	Myr	
^{26}Al half-life	0.74	Myr	
^{60}Fe nuclear power per kg of chondrite	$5.2 \cdot 10^{-8}$	W kg^{-1}	
^{26}Al nuclear power per kg of chondrite	$1.5 \cdot 10^{-7}$	W kg^{-1}	[Schramm 1970 ??]

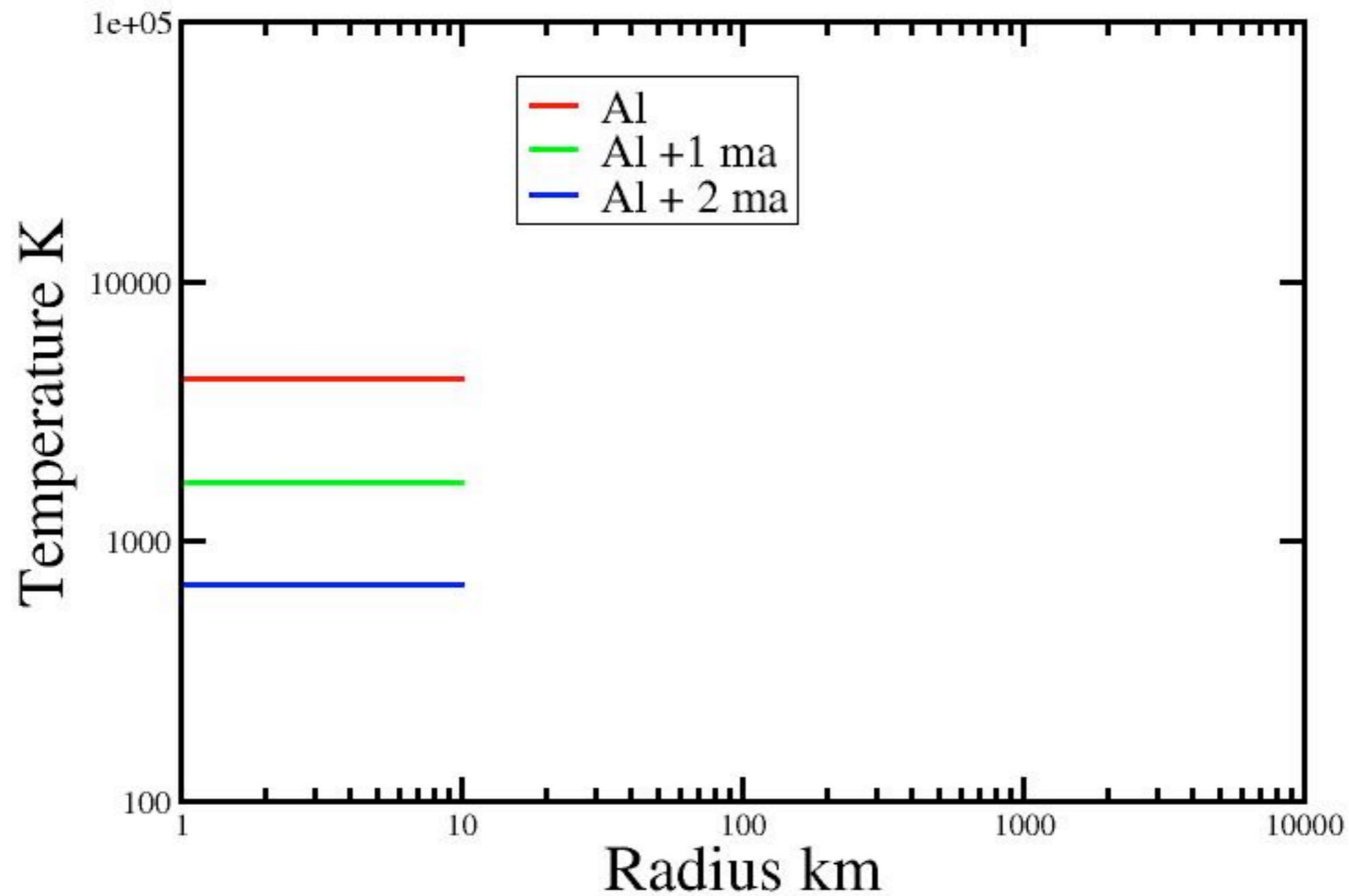
$$H = H_0 \exp(-t \log(2)/t_{1/2})$$

$$\rho C \frac{\partial T}{\partial t} = \rho H$$

$$T = \frac{H_0 t_{1/2}}{C \log 2}$$

$$H_0^{Al} = 1.5 \cdot 10^{-7} \text{ W kg}^{-1}$$

$$C = 1000 \text{ J kg}^{-1} \text{ K}^{-1}$$



Il y a beaucoup d'énergie disponible pendant un temps bref

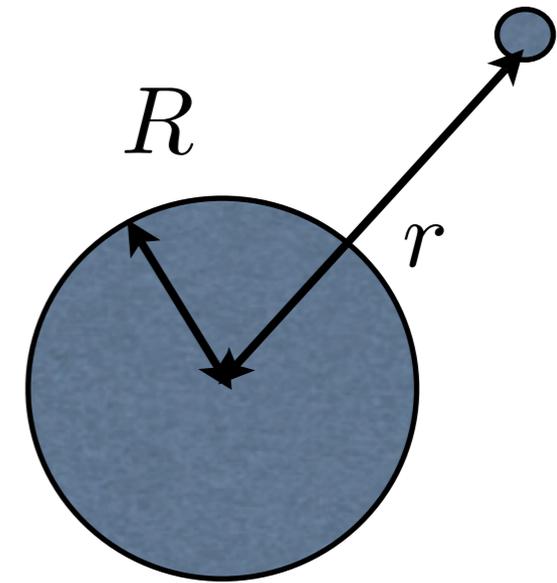
- Radioactivites fossiles
- Energie gravitationnelle

Energie pour transporter un objet de la surface de la planete a "l'infini"

$$dW = F dr$$

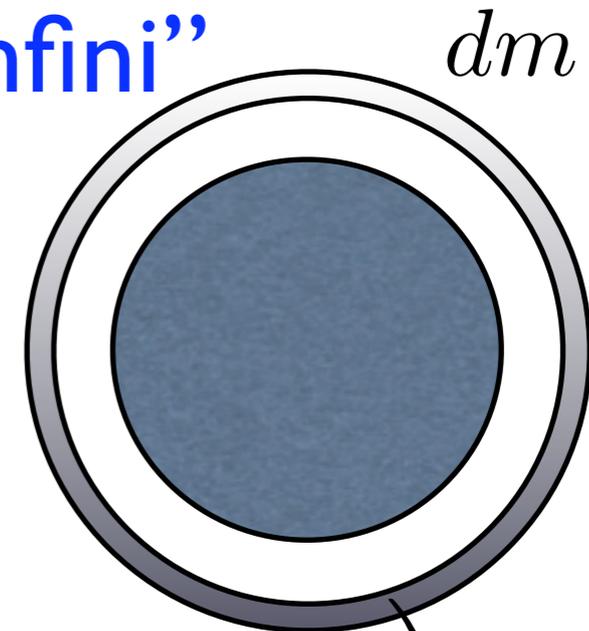
$$W = mg(R) \int_R^{+\infty} \frac{R^2}{r^2} dr = mg(R)R$$

$$g(R) = \frac{4\pi G}{R^2} \int_0^R \rho(r)r^2 dr$$



Energie "gravitationnelle" pour "fabriquer" une planete avec du materiel venu de "l'infini"

$$dW = dm g(R)R = 4\pi \rho(R)R^3 g(R) dR$$



$$E_g = \int dW = 16\pi^2 G \int_0^a \rho(R)R \left(\int_0^R \rho(u)u^2 du \right) dR$$

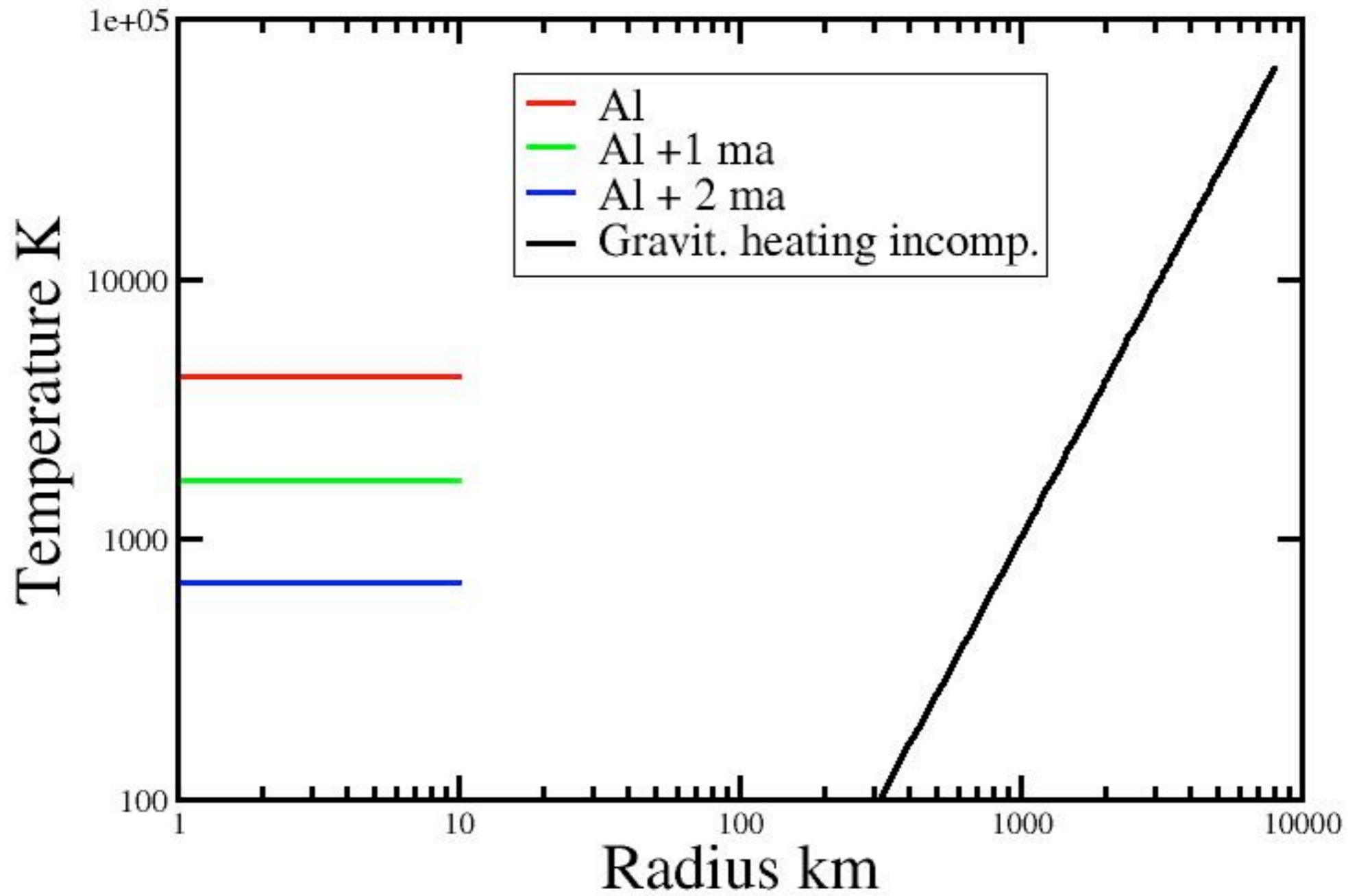
Dans le cas d'une densite uniforme

$$E_{unif} = \frac{16}{15} \pi^2 G \rho^2 R^5 = \frac{3}{5} \frac{GM^2}{R}$$

Soit une augmentation de temperature

$$T = \frac{3}{5} \frac{GM}{CR}$$

Varie en $M/R \sim R^2$ (en supposant une densite constante)



Deviens preponderant pour les grosses planetes

- Radioactivites fossiles
- Energie gravitationnelle
 - Energie elastique

La densité d'une planète n'est pas uniforme, de l'énergie est stockée sous forme de travail

$$dW = -PdV = P/\rho^2 d\rho$$

Combien??

L'énergie élastique est simplement

$$E_e = 4\pi \int_0^a e_g(r) \rho(r) r^2 dr = 4\pi \int_0^a r^2 \rho(r) \int_{\rho_0}^{\rho(r)} \frac{P(u)}{u^2} du dr.$$

Pour calculer cela, il faut une équation d'état, par exemple
(Murnaghan EoS)

$$P = \frac{K_0}{2} \left(\frac{\rho^2}{\rho_0^2} - 1 \right)$$

La densité se déduit de l'équation de Bullen qui admet l'égalité de compressibilité "radiale"

$$K = \rho \frac{dP}{d\rho} = -\rho^2 g \frac{dr}{d\rho}$$

et de la compressibilité "thermodynamique"

$$K = \rho \frac{dP}{d\rho} = \rho \frac{d}{d\rho} \left(\frac{K_0}{2} \left(\frac{\rho^2}{\rho_0^2} - 1 \right) \right) = K_0 \frac{\rho^2}{\rho_0^2}$$

Soit

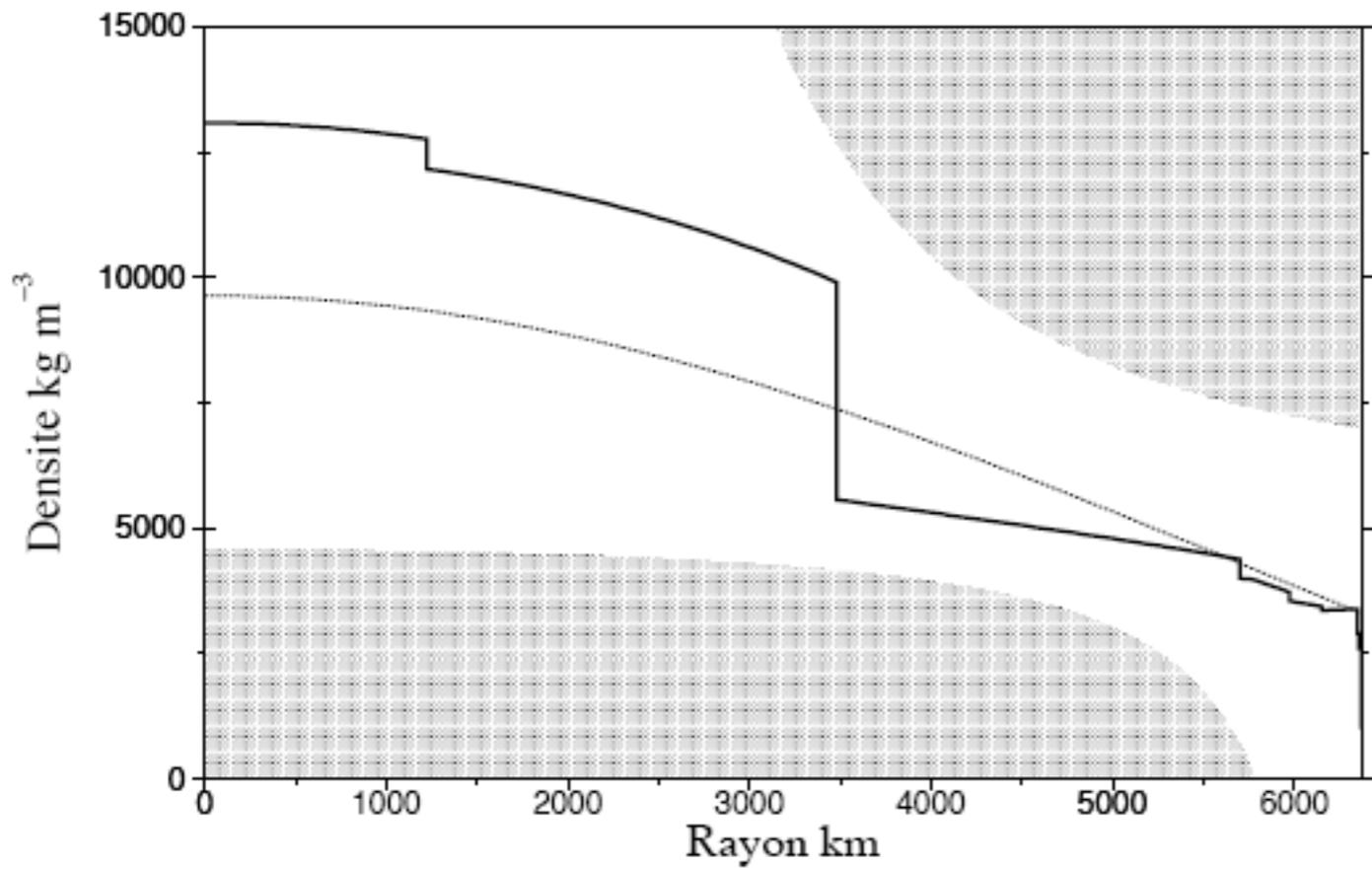
$$-\frac{1}{r^2} \int_0^r \rho(r) r^2 dr = K_0 \frac{1}{\rho_0^2} \frac{d\rho}{dr}$$

Cette equation (vieuse histoire voir Laplace) a pour solution

$$\rho = \rho_0 \frac{R \sin(r/R_c)}{r \sin(R/R_c)}$$

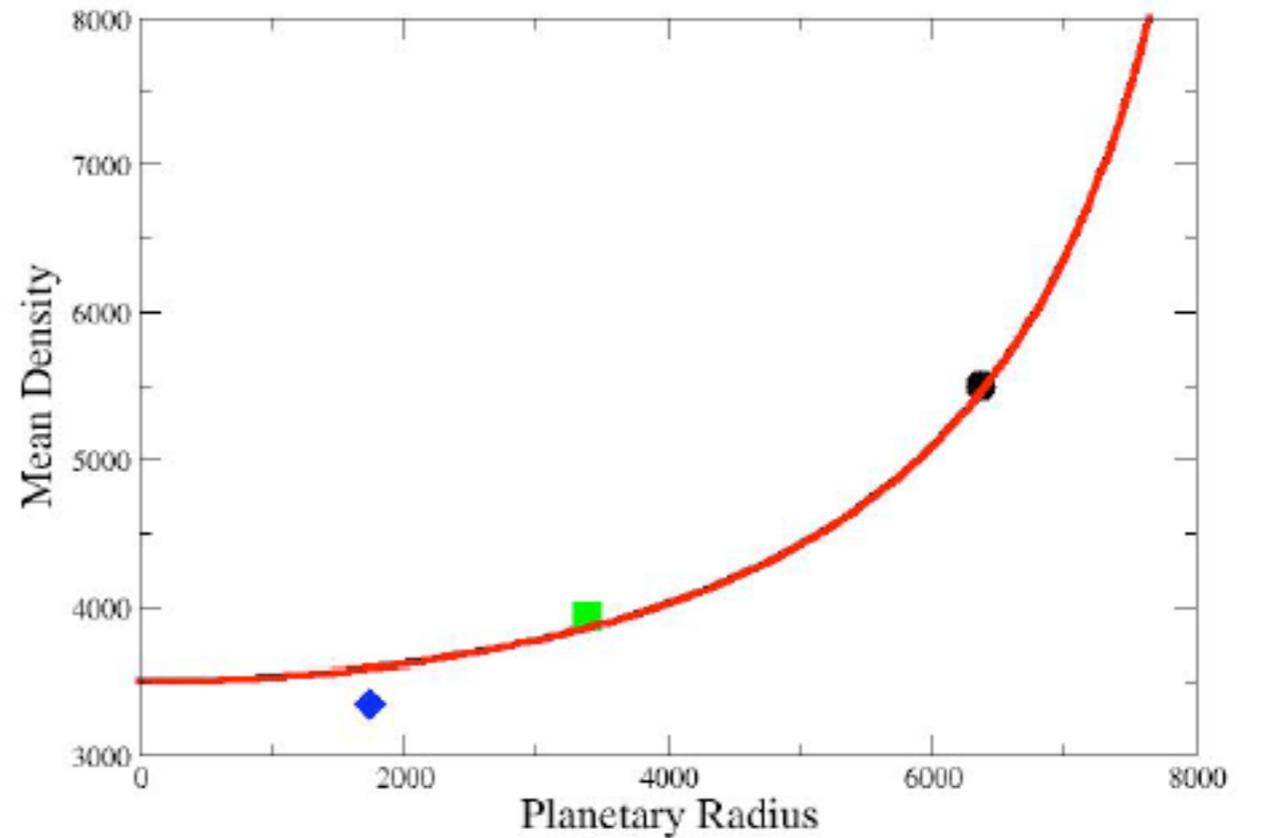
Avec $R_c = \frac{\sqrt{K_0}}{2R\sqrt{\pi G}}$

$$x = R/R_c = 2.26, \rho_0 = 3300 \text{kg m}^{-3}$$



Densite dans la Terre

Lune, Mars et Terre



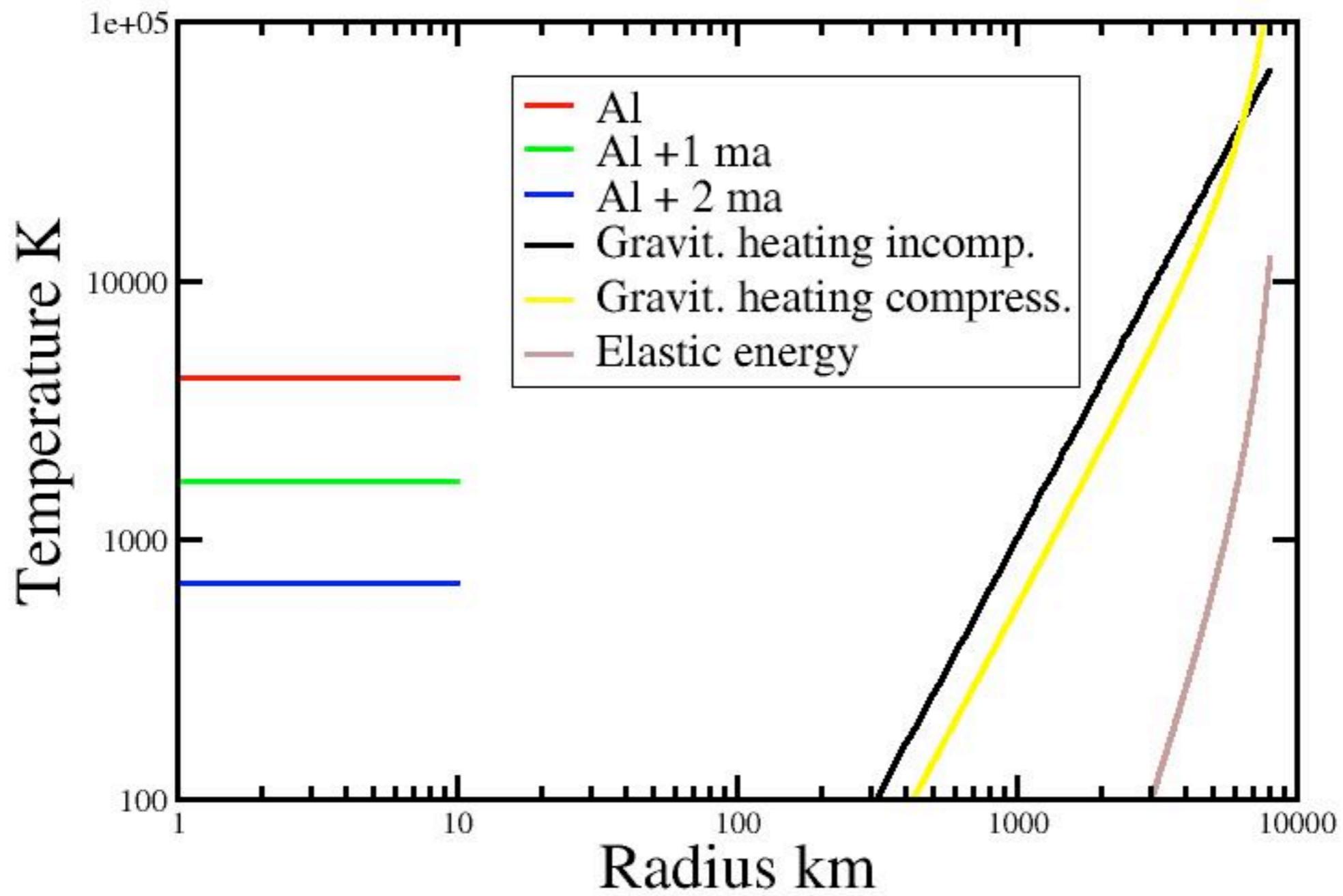
On peut maintenant recalculer l'énergie gravitationnelle en tenant compte de la variation de la densité avec le rayon...

$$M = \frac{4}{3}\pi\rho_0 R^3 G(x) \quad \text{avec} \quad x = R/R_c \quad \text{et} \quad G(x) = 3 \frac{\sin x - x \cos x}{x^2 \sin x}$$

$$E_g = \frac{16}{15}\pi^2 G \rho_0^2 R^5 F(x) \quad \text{avec} \quad F(x) = \frac{15 x(2 \cos^2 x + 1) - 3 \cos x \sin x}{x^3 \sin^2 x}$$

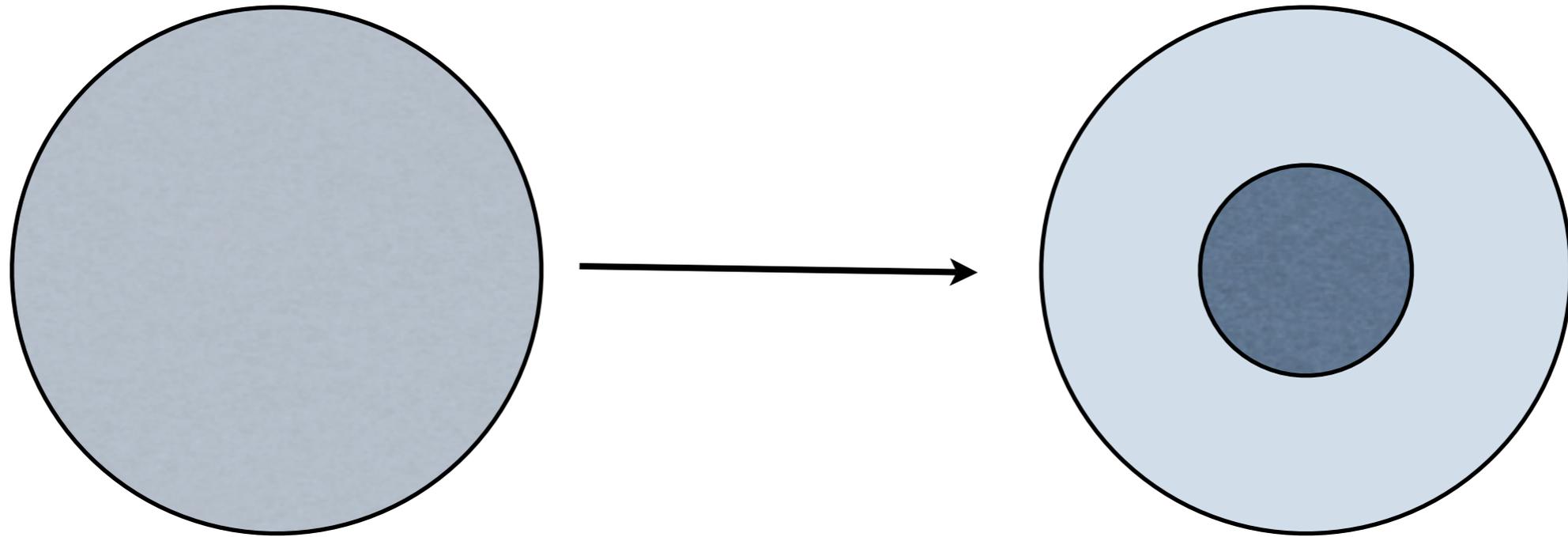
et calculer l'énergie élastique...

$$E_e = \frac{16}{15}\pi^2 G \rho_0^2 R^5 J(x) \quad \text{avec} \quad J(x) = \frac{5}{4} \frac{9x \cos x \sin x - x^2(2 \cos^2 x - 5) - 12 \sin^2 x}{x^4 \sin^2 x}$$



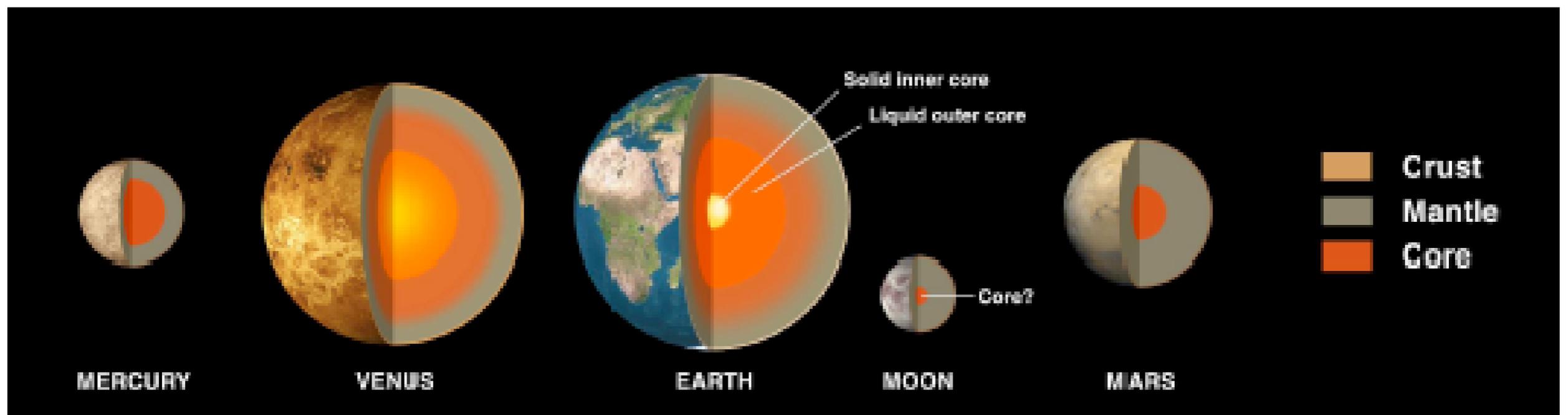
- Radioactivites fossiles
- Energie gravitationnelle
 - Energie elastique
- Energie echangee durant la
segregation du noyau

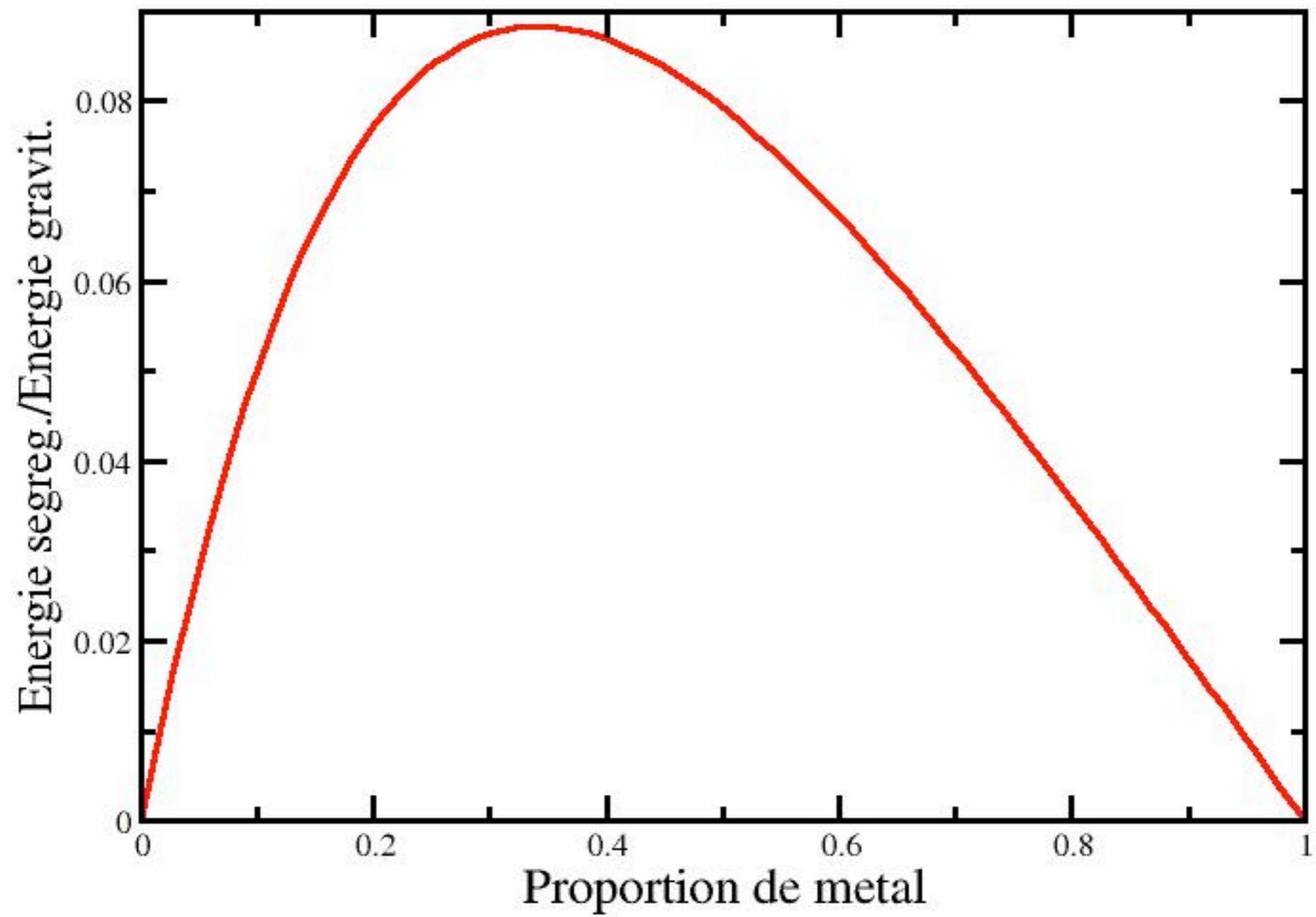
metal en proportion volumique ϕ , de densite ρ_f , et silicate de densite ρ_m

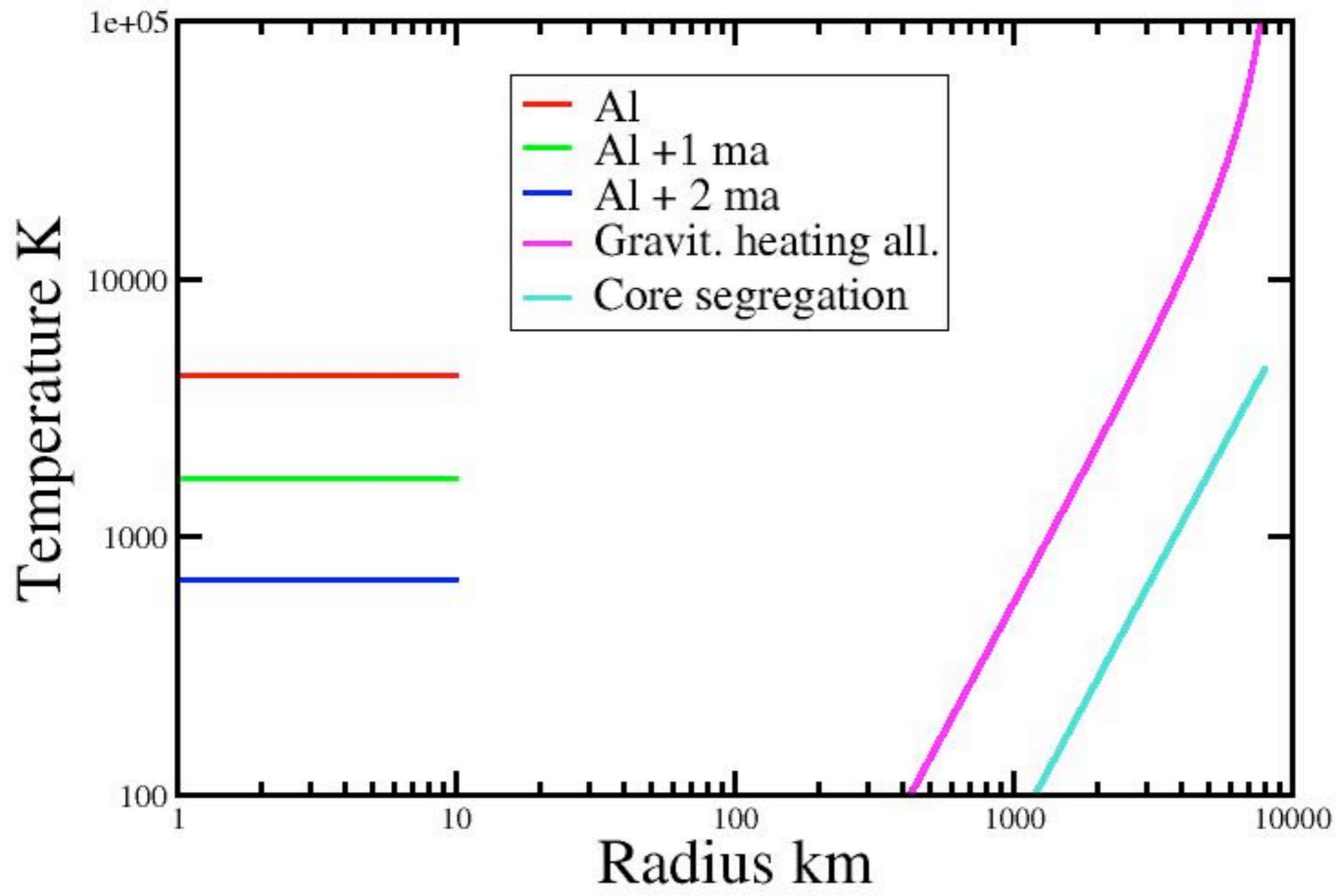


$$E_g = \int dW = 16\pi^2 G \int_0^a \rho(R) R \left(\int_0^R \rho(u) u^2 du \right) dR$$

$$E_N = E_g \frac{\rho_f^2 \phi^{5/3} + \rho_m^2 (1 - \phi^{5/3}) + 5/2 (\rho_f - \rho_m) \rho_m \phi (1 - \phi^{2/3}) - \bar{\rho}^2}{\bar{\rho}^2}$$



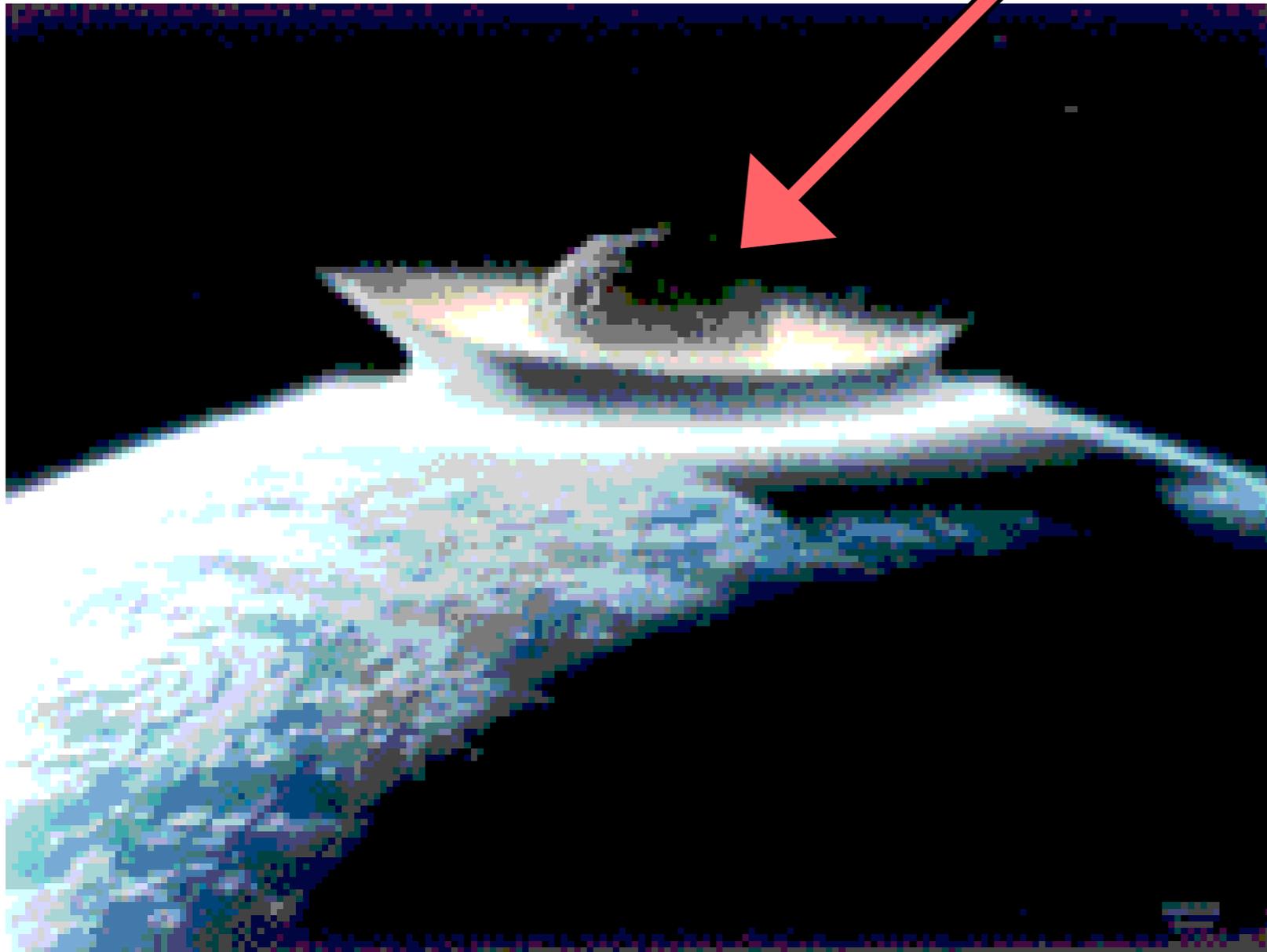




Transfert d'énergie des impacteurs

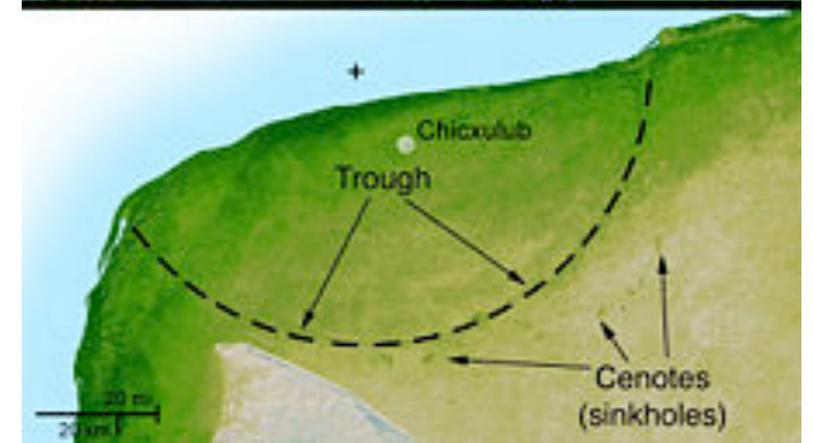
$$v \sim \sqrt{2GM/R}$$

Escape velocity

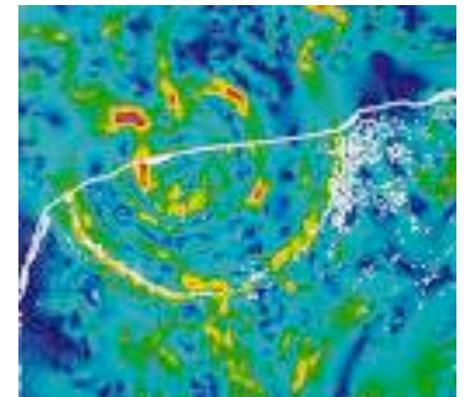




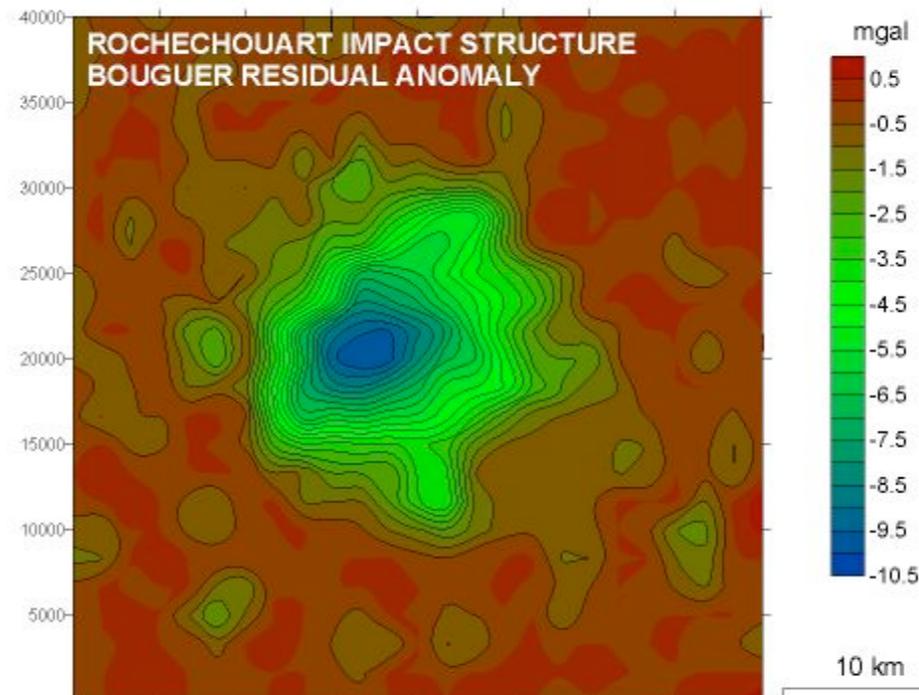
Meteor
Arizona



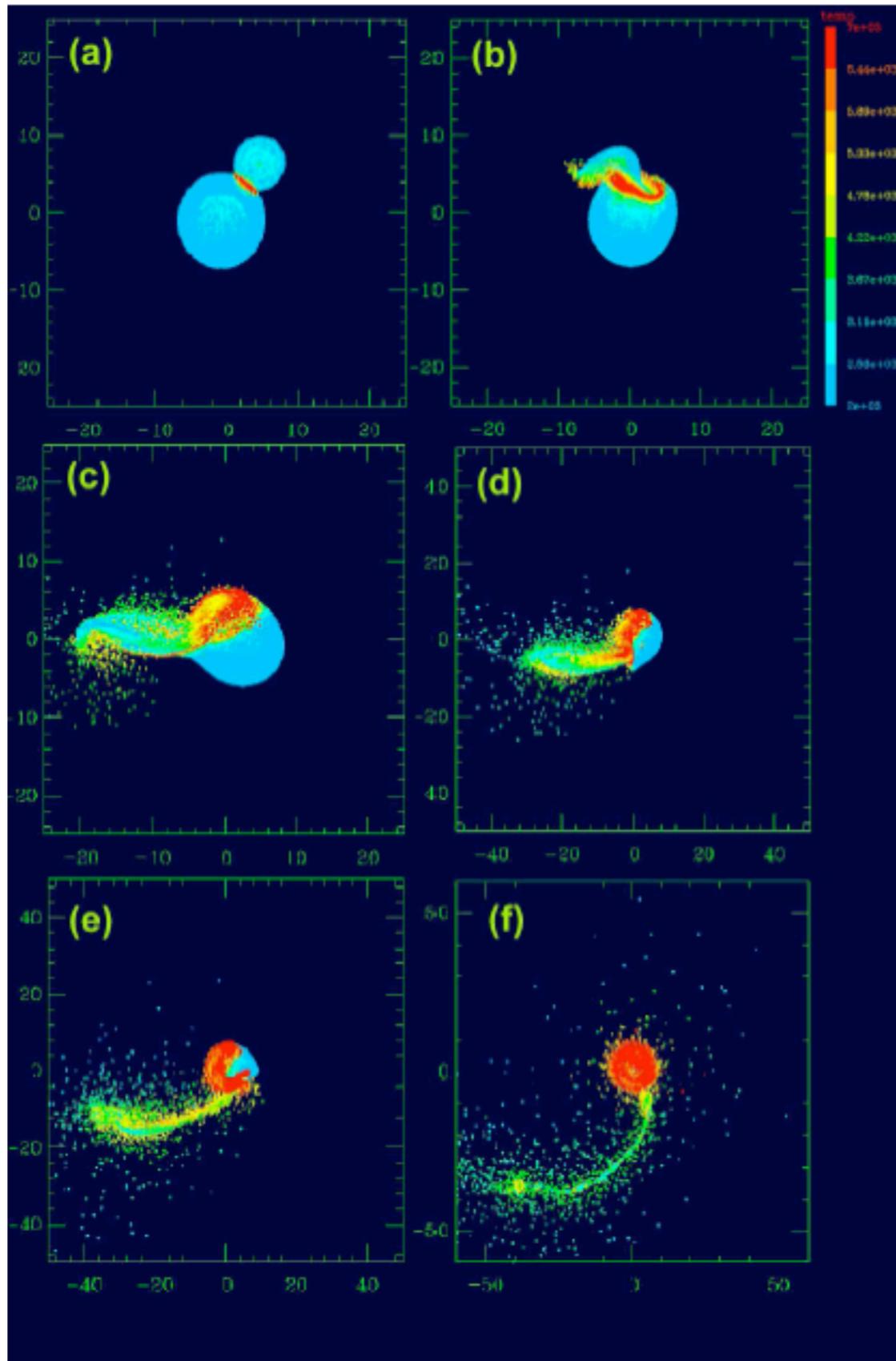
Manicouagan



Chicxulub

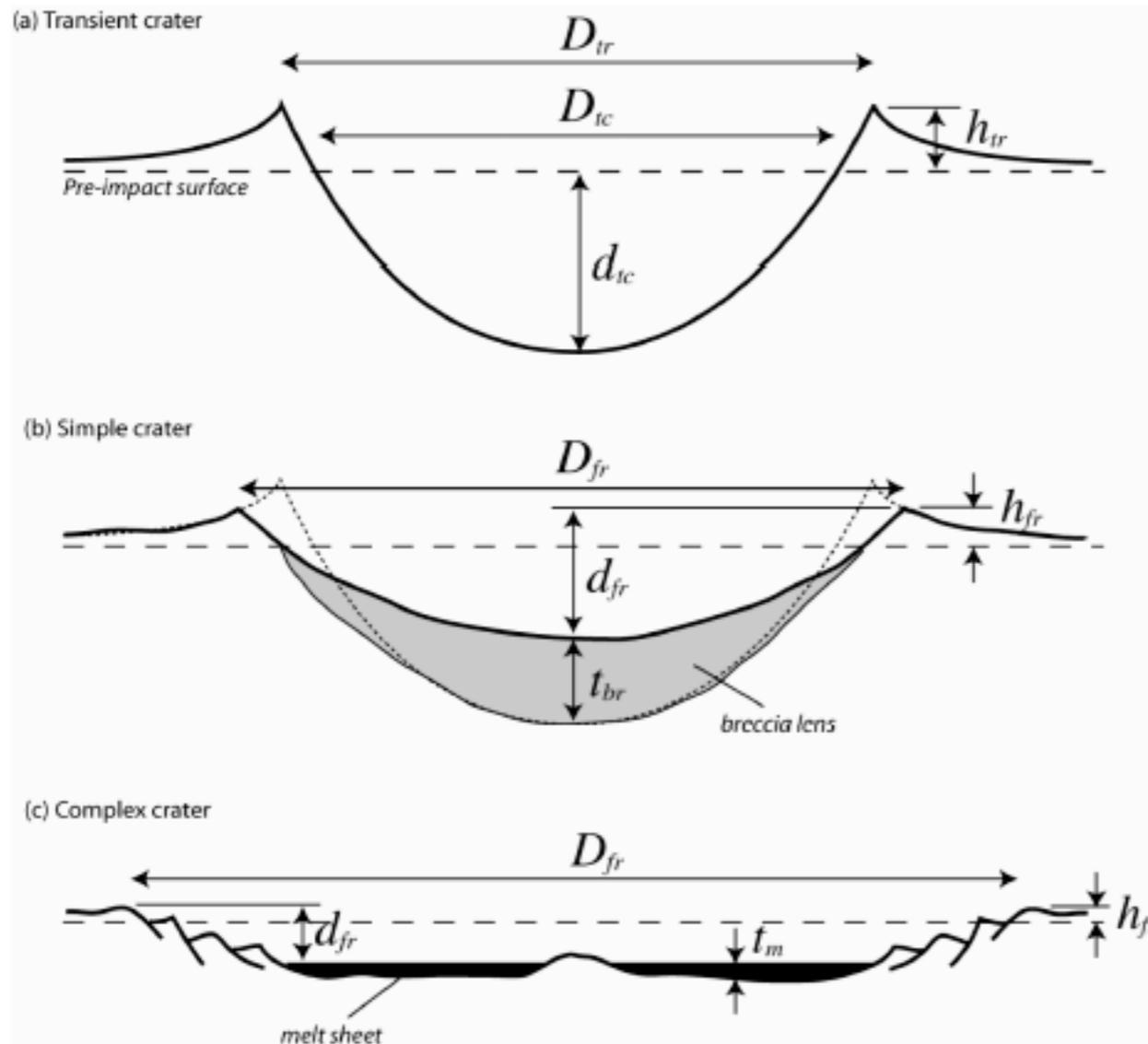


Rochechouart



Formation de la Lune

Canup 2004



$$D_{tr} = 1.161 \left(\frac{\rho_i}{\rho_t} \right)^{0.33} (2R_i)^{0.78} v_i^{0.44} g_t^{-0.22} \sin(\theta)^{0.33}$$

$$D_{fr} = 1.17 D_{tr} \left(\frac{D_{tr}}{D_c} \right)^{0.13} \quad \text{lorsque } D_{tr} > D_c = 3.2\text{km}$$

$$d_{fr} = 50.36 D_{fr}^{0.3}$$

(valeurs en SI)

Collins Melosh

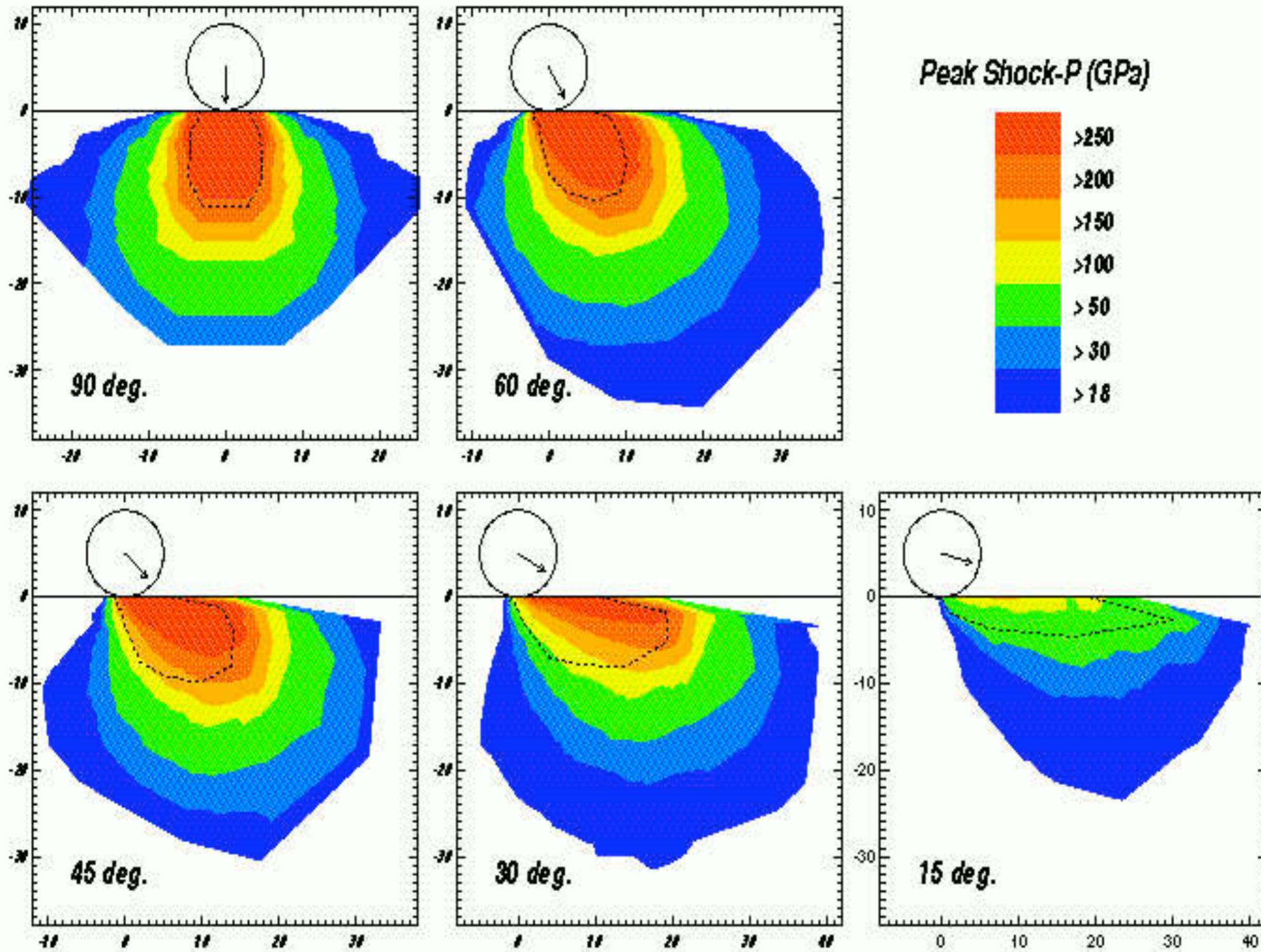
Conditions d'Hugoniot Rankine...

$$\rho(U - v_p) = \rho_0 U$$

$$\rho(P - P_0) = \rho_0 v_p U$$

$$\rho(E - E_0) = (P + P_0)(V_0 - V)/2$$

Plus de compression adiabatique...



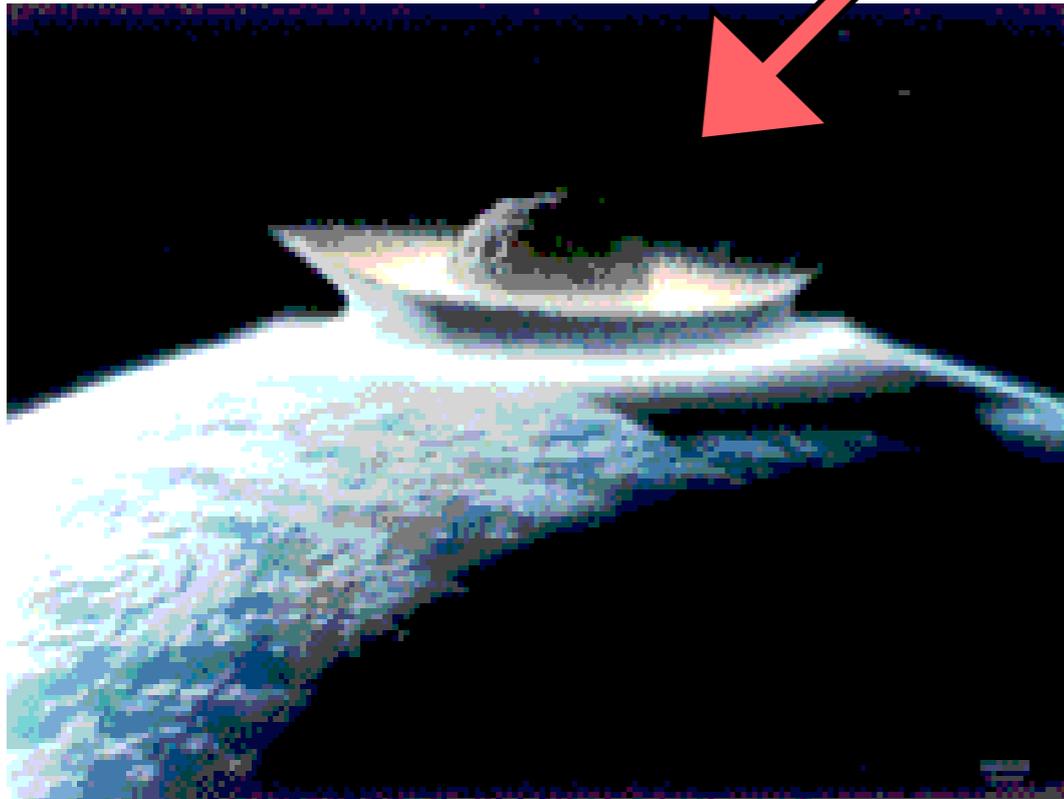
$$D_{ic} = 3^{1/3} 2R_i$$

Typiquement,

Sur Terre un impacteur de rayon 5 km, de densité 3.2, à la vitesse d'échappement de 11 km/s, fait un cratère temporaire de 27 km de rayon, de rayon final 45 km, de profondeur 1.5 km, d'isobaric core de rayon 7.5 km.

$$v \sim \sqrt{2GM/R}$$

Escape velocity



$$\Delta T_{impact} = \frac{4\pi}{3} \frac{f_1}{f_2} \frac{G\bar{\rho}R^2}{C}$$

$$f_1 \sim 1/3$$

Proportion of energy
buried

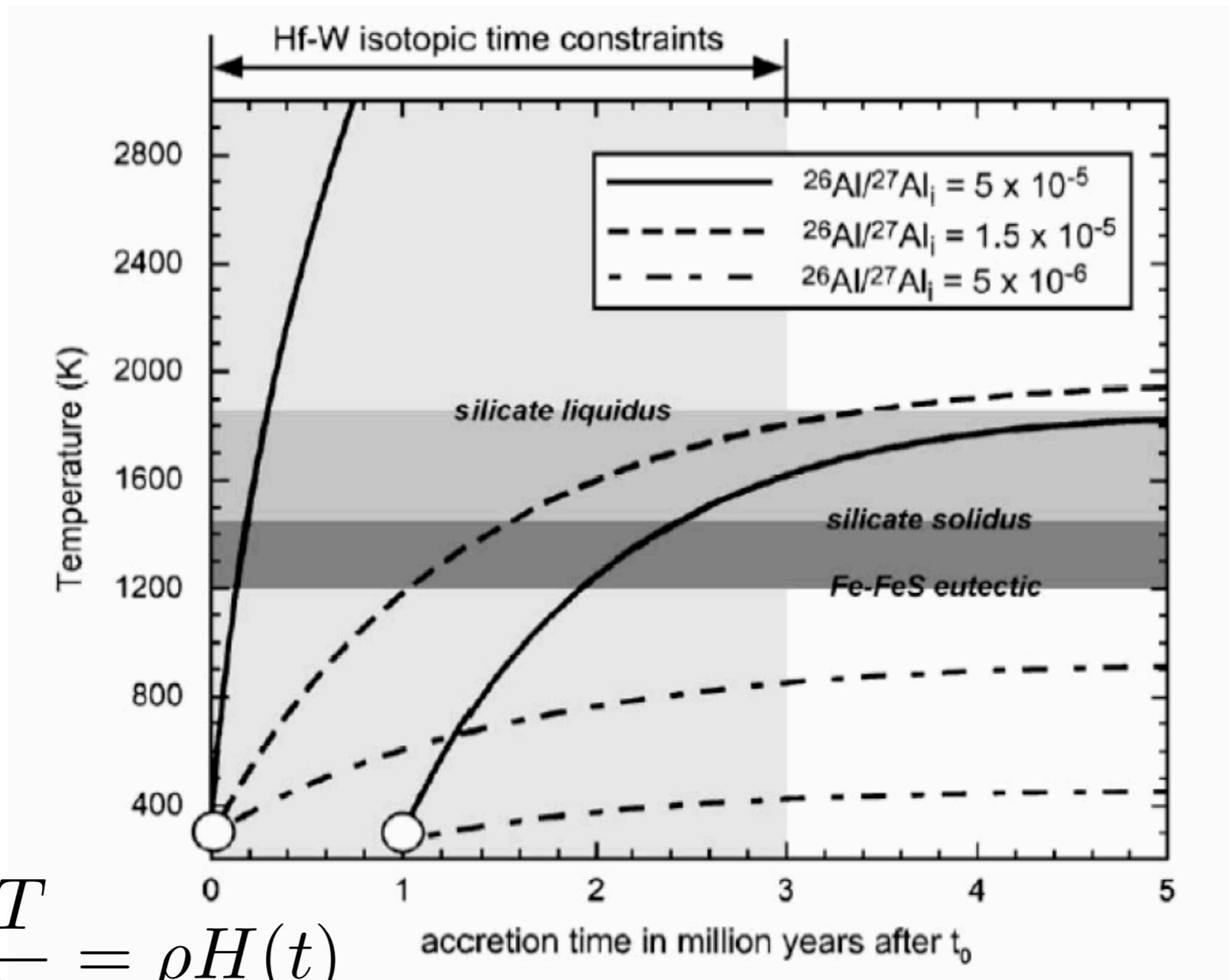
$$f_2 \sim 6$$

Volume heated

300 K for R=2000 km

- Radioactivites fossiles - volume
- Energie gravitationnelle moins energie elastique - surface
- Energie echangee durant la segregation du noyau - volume

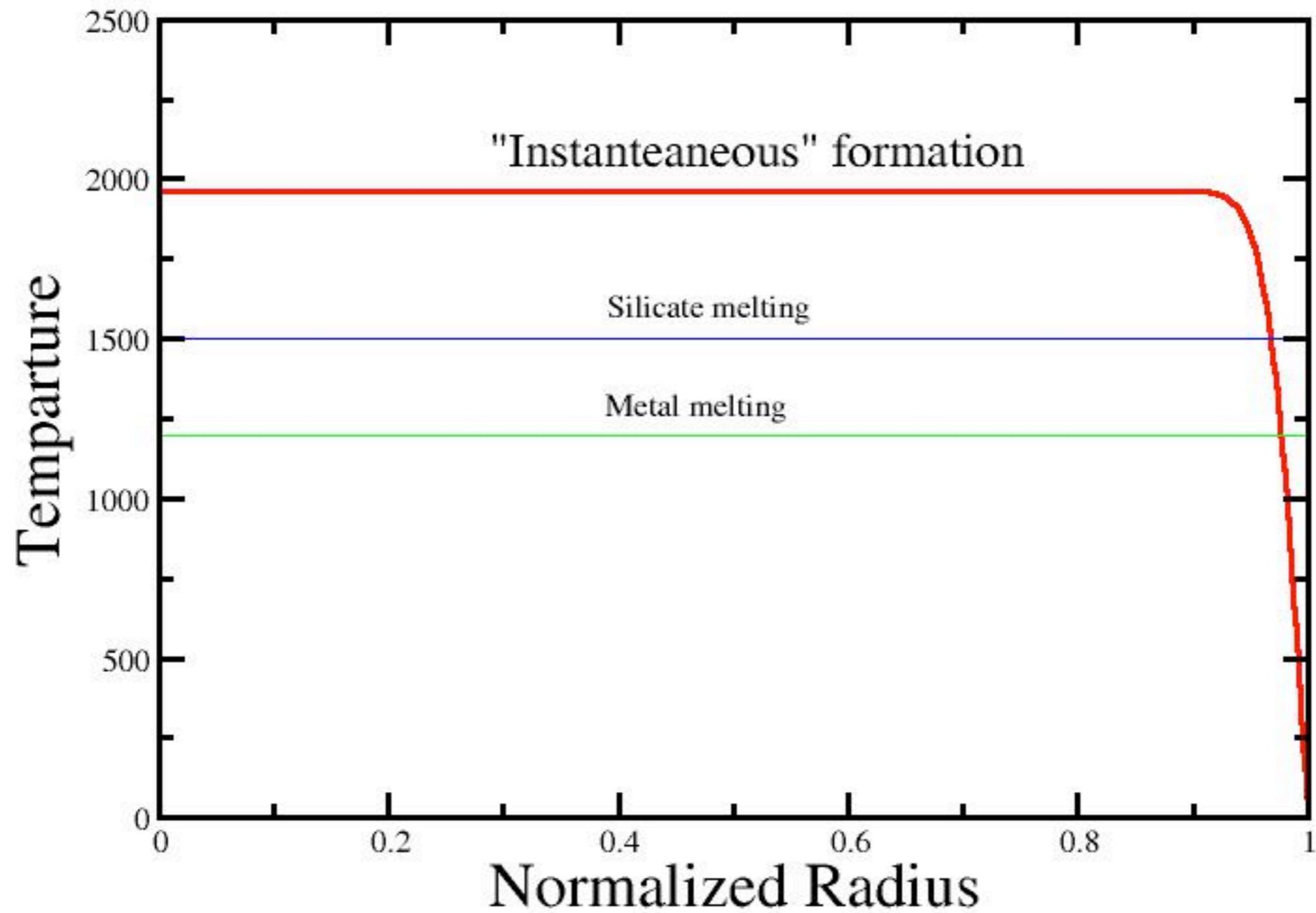
Temperature dans un planetesimal/
embryon planétaire
-Le chauffage radioactif



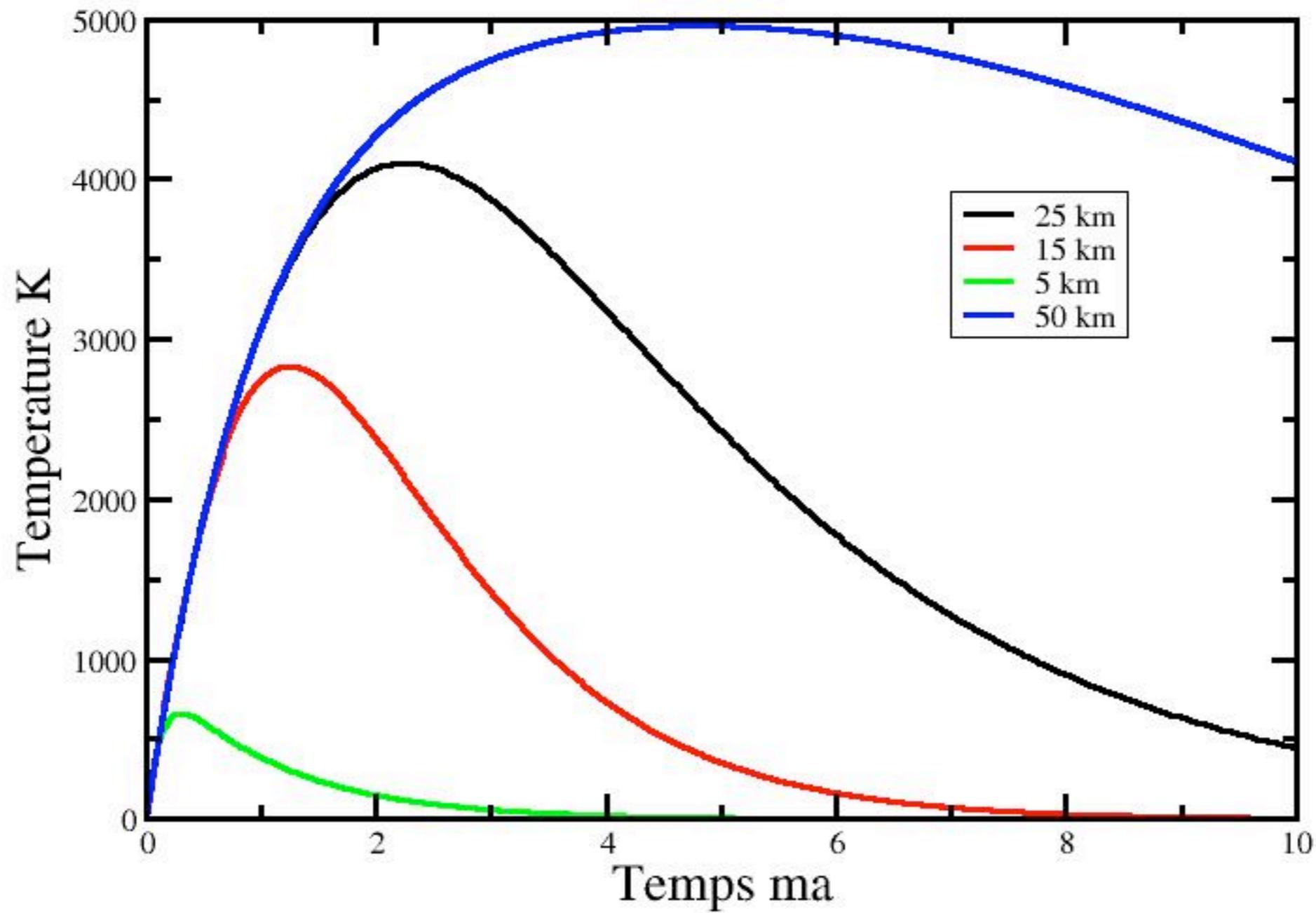
$$\rho C \frac{\partial T}{\partial t} = \rho H(t)$$

+diffusion, $L \simeq 2\sqrt{\kappa t}$, $L \simeq 20$ km en 5 ma

500 km radius, 1 myr delay, 5 myrs after start



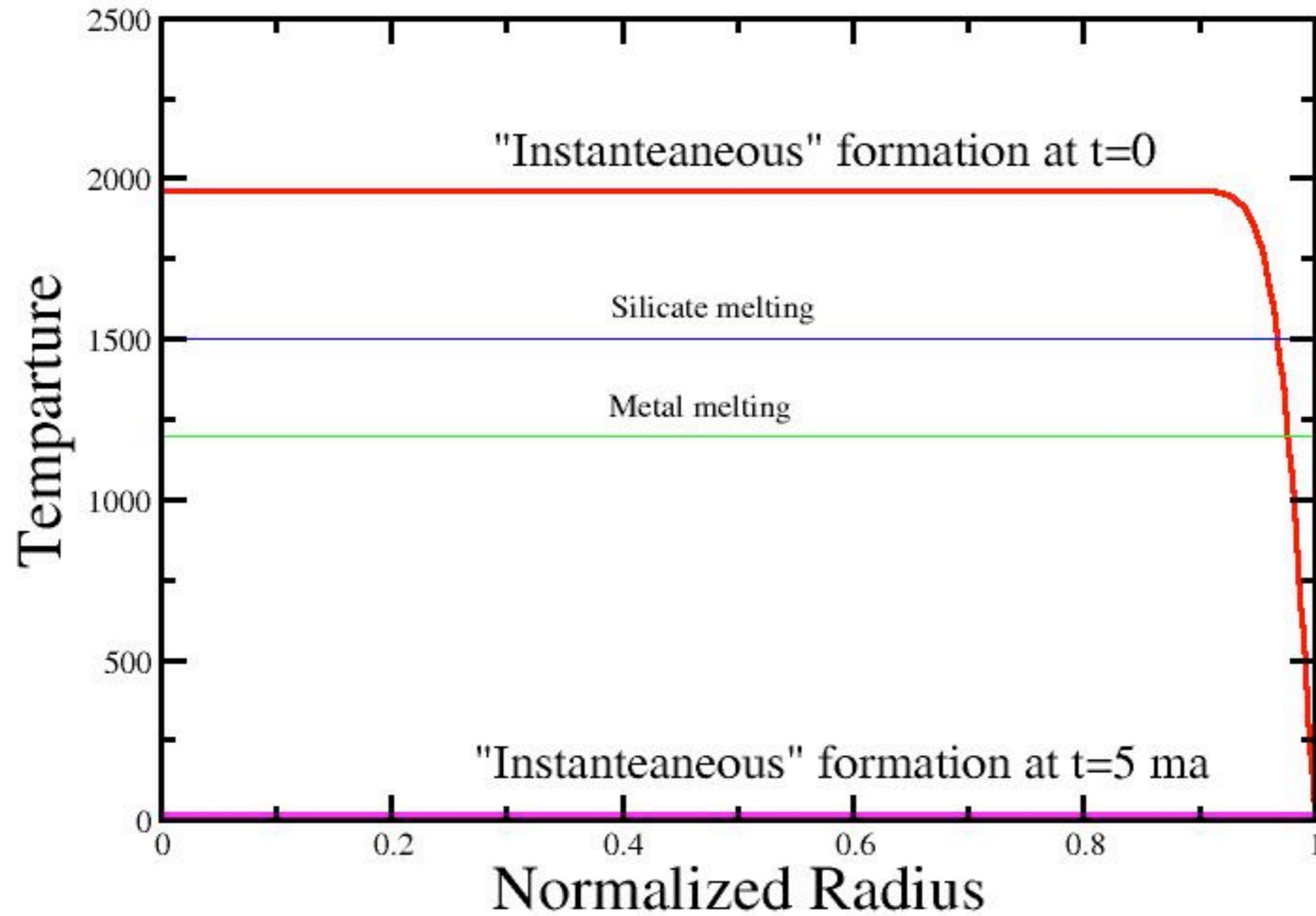
$$\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{\kappa}{r^2} \frac{\partial}{\partial r} \left(r^2 \frac{\partial T}{\partial r} \right) + \frac{H(t)}{C}$$



Temperature au centre (formation instantanee a $t=0$)

Mais le rayon varie...

500 km radius, 1 myr delay, 5 myrs after start



Il faut faire le changement de variables...

$$(t, r) \rightarrow \left(\tau = t, u = \frac{r}{R(t)} \right)$$

qui s'écrit...

$$\frac{\partial}{\partial r} = \frac{\partial}{\partial \tau} \frac{\partial \tau}{\partial r} + \frac{\partial}{\partial u} \frac{\partial u}{\partial r} = \frac{1}{R} \frac{\partial}{\partial u}$$

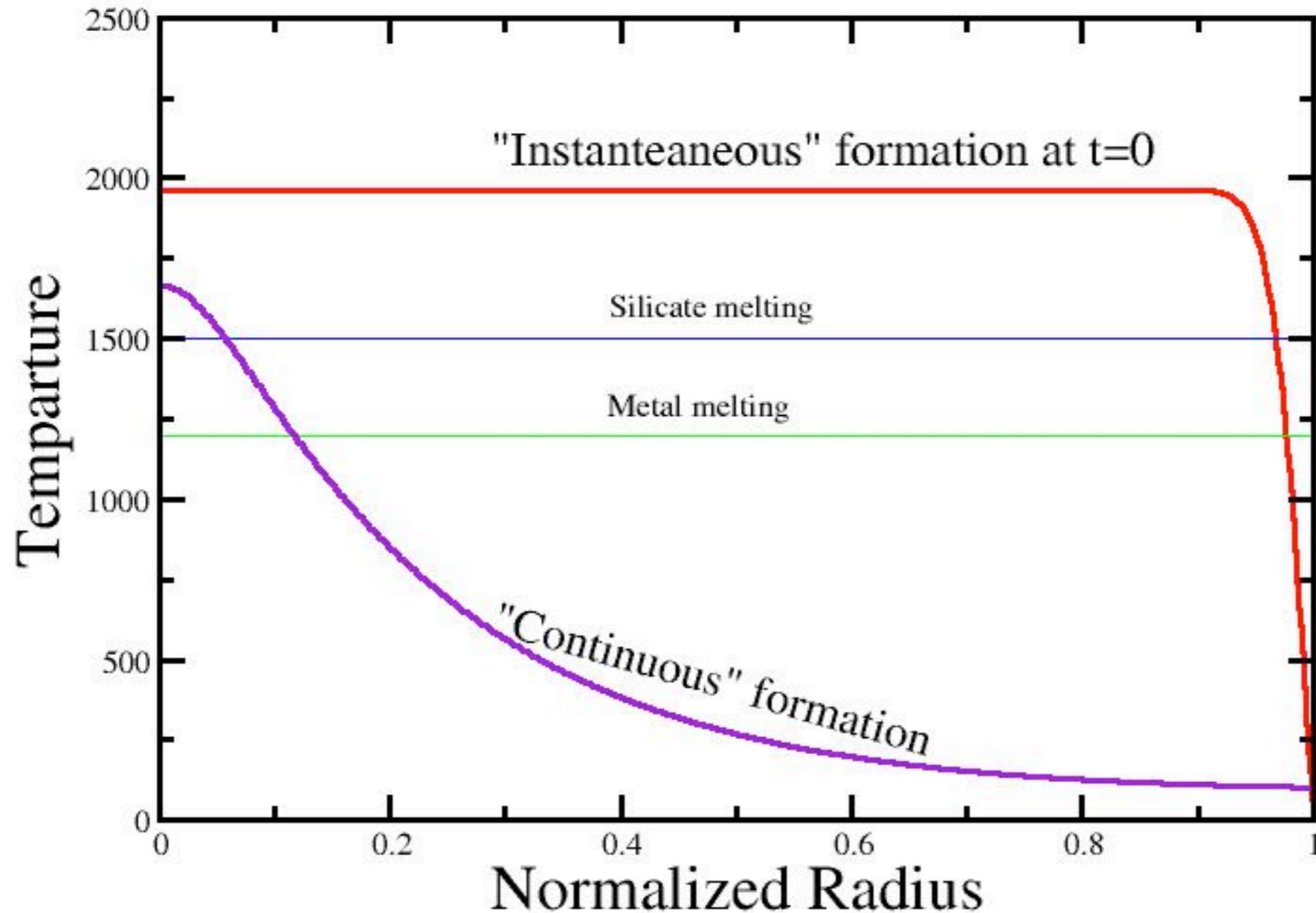
$$\frac{\partial}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial \tau} \frac{\partial \tau}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial u} \frac{\partial u}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial \tau} - \frac{r}{R^2} \frac{dR}{dt} \frac{\partial}{\partial u} = \frac{\partial}{\partial \tau} - u \frac{\dot{R}}{R} \frac{\partial}{\partial u}$$

d'où l'équation de la chaleur..

$$\frac{\partial T}{\partial t} - u \frac{\dot{R}}{R} \frac{\partial T}{\partial u} = \frac{\kappa}{R^2} \frac{1}{u^2} \frac{\partial}{\partial u} \left(u^2 \frac{\partial T}{\partial u} \right) + \frac{H(t)}{C}$$

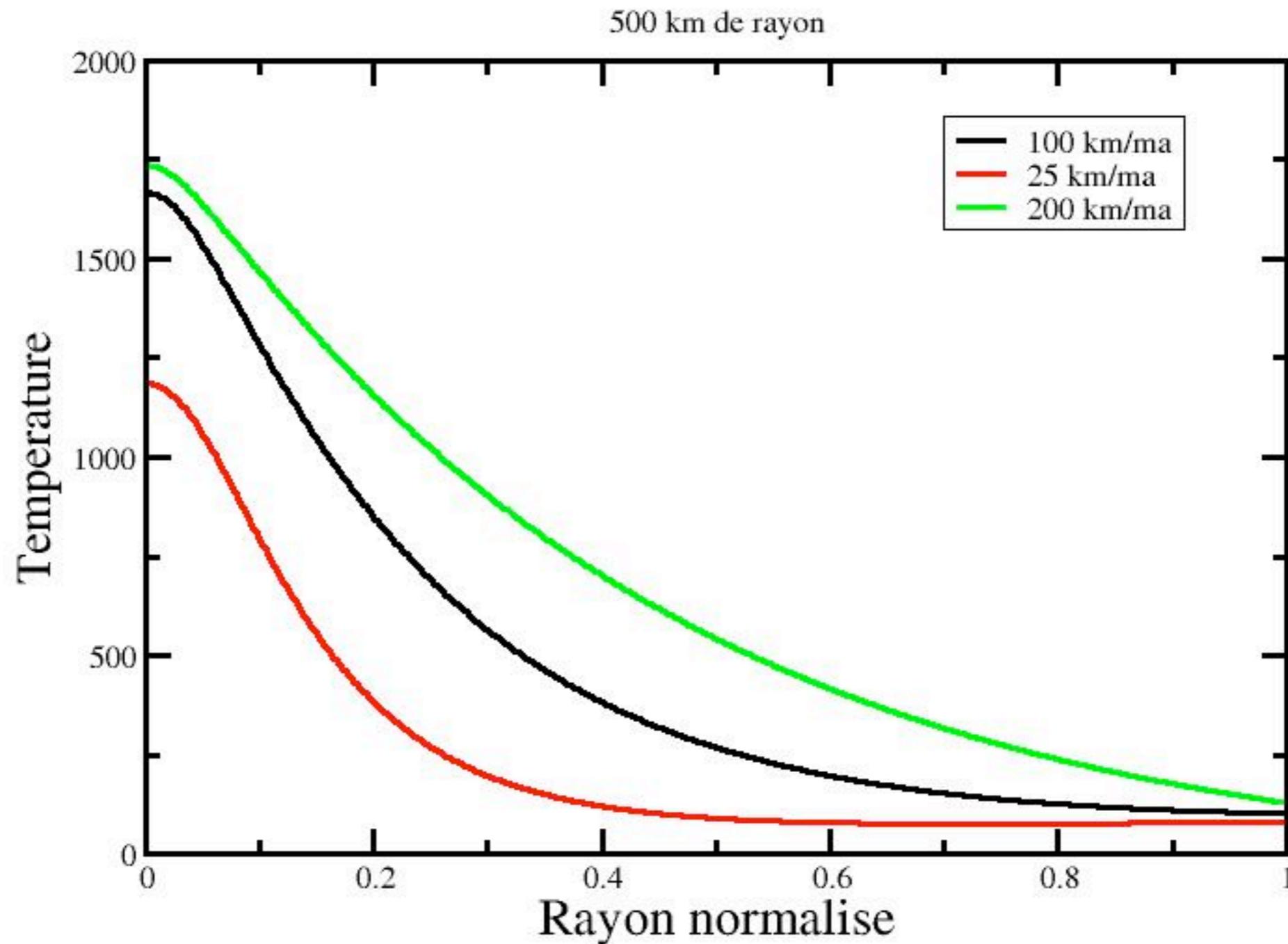
Advection "centripète" de la température, décroissance de la diffusion avec R

500 km radius, 1 myr delay, 5 myrs after start



Au centre du planetesimal, la matiere possedait encore des sources radioactives, mais la diffusion etait efficace, au bord, la matiere ne possede plus de radioactivite

Il faut une vitesse minimale d'accrétion pour commencer la fusion partielle



Temperature dans un planetesimal/
embryon planetaire

- Le chauffage radioactif
- Le chauffage par impact

Les impacteurs apportent une energie

$$\frac{dE_g}{dt} = \frac{16}{3} \pi^2 G \bar{\rho}^2 R^4 \dot{R}$$

$$\frac{dE_t}{dt} = 4\pi C T_i \bar{\rho} R^2 \dot{R}$$

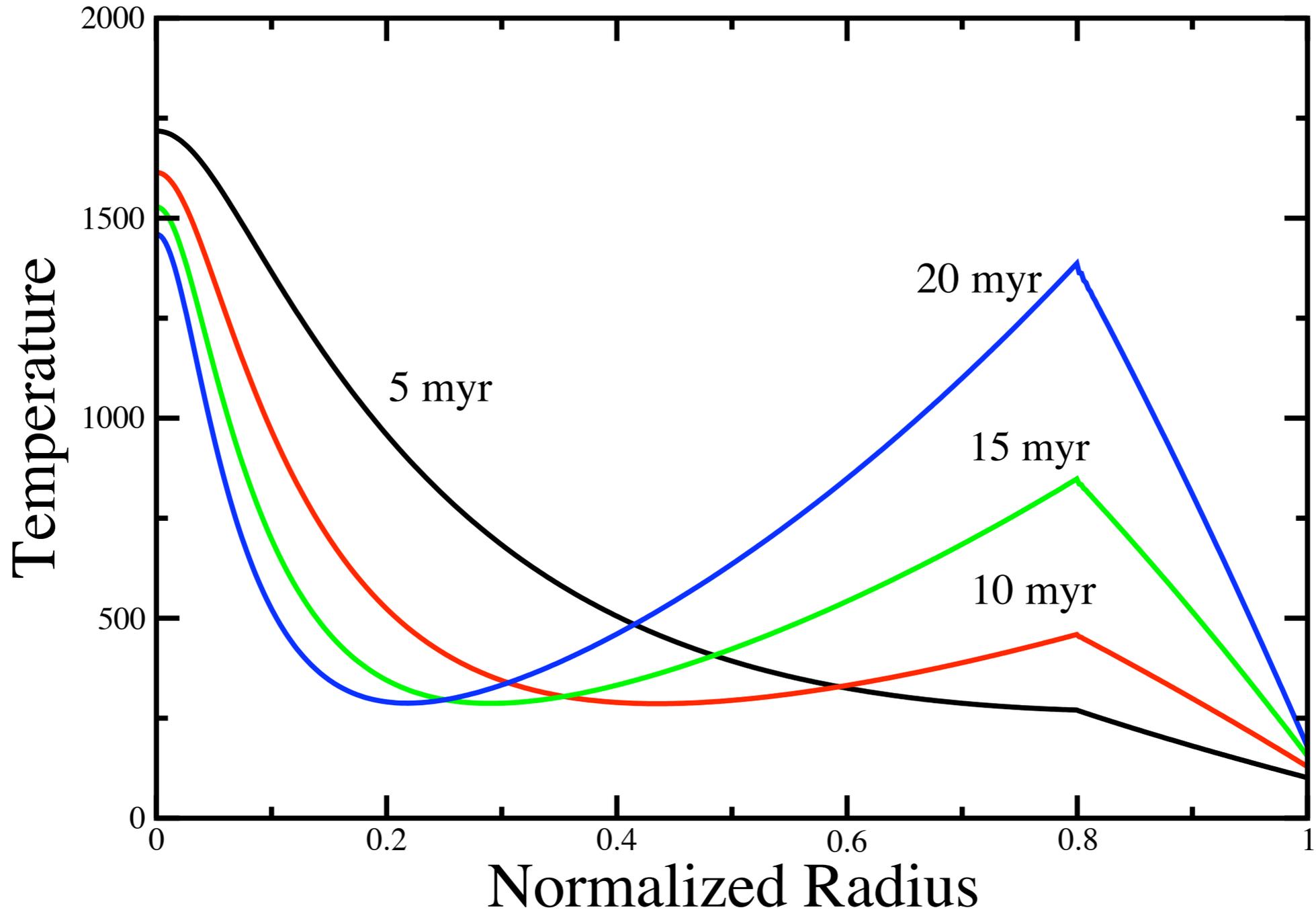
Une fraction f est “enterree” sur une epaisseur xR et est equivalente a une source de chaleur H

$$\frac{4}{3} \pi \bar{\rho} H_g R^3 (1 - x^3) = f \left(\frac{dE_g}{dt} + \frac{dE_t}{dt} \right)$$

Une partie est “radiee” et controle la temperature de surface (??)

$$4\pi R^2 \sigma T^4 = (1 - f) \left(\frac{dE_g}{dt} + \frac{dE_t}{dt} \right)$$

Continuous Formation 100 km/myr



Corps de 500, 1000, 1500, 2000 km de rayon

Deux zones de fusions partielles...