

PARTE 2

① Antártica

$$\phi = -75.58^\circ$$

1) Duração da noite de inverno?

 $w_s = 0$  (o sol não chega a nascer)

$$\cos w_s = -\tan \phi \tan \delta = 1$$

$$\tan \delta = -\frac{1}{\tan \phi} \rightarrow \delta = 14^\circ$$

ora

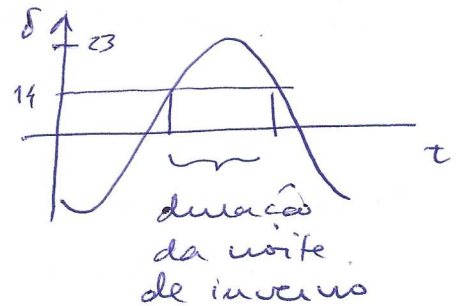
$$\delta = 23.45 \sin\left(\frac{360}{365}(d+284)\right)$$

$$d = \frac{365 \times 37}{360} - 284 = -245$$

(corresponde ao dia  $365 - 245 = 119$ )

como o dia do solstício é 172 (pode ser calculado resolvendo  $\frac{360}{365}(d+284) = 90$ ) a noite mais longa dura

$$2 \times (172 - 119) = \underline{\underline{105 \text{ dias.}}}$$



2) altura máxima solar (no hemisfério sul) ocorre quando  $\delta = -23.45$  ao meio dia ( $w_s = 0$ )

logo

$$\sin \alpha = \sin \delta \sin \phi + \cos \delta \cos \phi \cos 0$$

$$\sin \alpha = 0.38 + 0.22$$

$$\alpha = 37^\circ$$

3) (podíamos usar resultado para fachada virada para o equador ou a equação mais genérica)

(2)

$$\begin{aligned}\cos \theta &= (\sin \phi \cos \beta - \cos \phi \sin \beta \cos \gamma) \sin \delta \\ &+ (\cos \phi \cos \beta + \sin \phi \sin \beta \cos \gamma) \cos \delta \cos \omega \\ &+ \cos \delta \sin \beta \sin \gamma \sin \omega\end{aligned}$$

$$\beta = 90 \rightarrow \begin{aligned}\cos \beta &= 0 && (\text{vertical}) \\ \sin \beta &= 1\end{aligned}$$

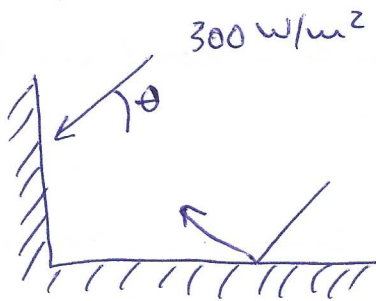
$$\delta = 0 \rightarrow \begin{aligned}\cos \delta &= 1 && (\text{equinócio}) \\ \sin \delta &= 0\end{aligned}$$

$$\gamma = 180 \rightarrow \begin{aligned}\cos \gamma &= -1 && (\text{noite}) \\ \sin \gamma &= 0\end{aligned}$$

$$\omega = 60 \quad (= 4 \times 15^\circ)$$

$$\cos \theta = -\sin \phi \cos \omega \rightarrow \theta = 61^\circ$$

4)



a radiação que chega à superfície vertical tem duas componentes<sup>\*</sup>:

a) direta:  $300 \times \cos 61 = 145 \text{ W/m}^2$

b) refletida:  $\frac{1}{2} \times 300 \times 0.9 = 135 \text{ W/m}^2$  \*\*

e portanto a irradiação  $280 \text{ W/m}^2$

### observação

\* de facto também pode ser relevante a radiação difusa; assumindo difusa isotrópica para uma superfície vertical a irradiação é  $\frac{1}{2}$  da radiação difusa.

\*\* o factor  $\frac{1}{2}$  resulta do "campo de visão" da parede e 0.9 é o albedo. Aqui estamos a assumir que a reflexão na neve é isotrópica. Se fosse especular (i.e. um lençol de água líquida) seria preciso determinar o ângulo de incidência no solo e depois na parede.

$$5) H_0 = \frac{24}{\pi} I_{sc} \cos \left( \frac{\gamma}{180} \omega_s (\sin \delta \sin \phi) + \cos \delta \cos \phi \sin \omega_s \right) \quad (4)$$

$$\delta = 0 \rightarrow \omega_s = 90$$

$$t_0 \sim 1$$

$$I_{sc} = 1366 \text{ W/m}^2$$

$$H_0 = \frac{24}{\pi} 1366 \cos \phi = 2600 \text{ Wh/m}^2$$

(2)

- Rayleigh mais eficiente a dispersar comprimentos de onda mais baixos (e.g. violeta e azul)
- mais fótons azuis do que violetas

(3)

diminui albedo  $\rightarrow$  diminui reflexão  $\rightarrow$  aumenta absorção



aumenta temperatura do planeta

$$T_e^4 = \frac{S_0(1-\alpha)}{4\sigma}$$

$$\frac{T_e'}{T_e} = \sqrt[4]{\frac{1-\alpha'}{1-\alpha}} \quad (\alpha = 0.30; \alpha' = 0.27)$$

$$\underline{T_e' = 1.01 T_e}$$

$\leftarrow$  portanto a temperatura do planeta aumenta cerca de 1%. (ou seja 3°C)