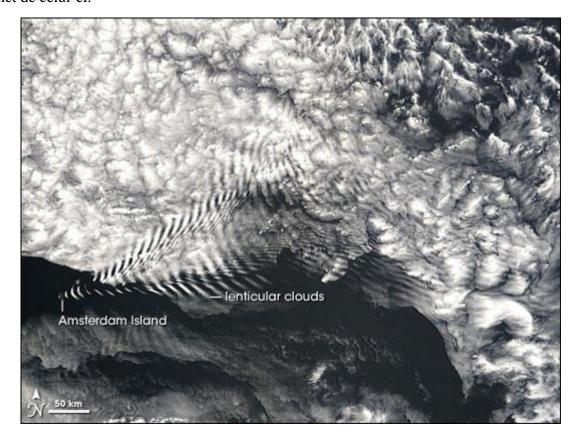
L'île Amsterdam

Amsterdam, située dans l'océan Indien méridional par 37°50′ S et 77°35′ E est une des îles les plus isolées au monde. Elle est située à plus de 3 000 km de tout continent, à mi-chemin entre l'Afrique du Sud et l'Australie. Son point culminant est le *Mont de la Dives* (881 m)



A la mi décémbre 2005, une photo de nuages orographiques formés au-dessus de cette ile a été capturée. Il s'agit de nuages formés par le soulèvement dû au relief. En aval de l'obstacle, il peut se former une onde de gravité atmosphérique. Si l'environnement est stable, la masse d'air redescendra du côté aval de l'obstacle et entrera en oscillation autour d'une hauteur environ égale au sommet de celui-ci.



Question simple

• Etablir la relation ci-dessous dans le cas d'une atmosphère statique :

$$\frac{dP}{dz} = -\rho g$$

où P est la pression, r la masse volumique et g l'accélération de la pesanteur

- Dans le cas du modèle du gaz parfait, déduire l'équation différentielle vérifiée par la masse volumique $\rho(z)$ pour une atmosphère isotherme.
- En déduire l'évolution de la masse volumique ρ avec l'altitude.

Question ouverte.

A l'aide des documents fournis, déterminer la vitesse du vent en amont de l'île.

- ✓ Mettre en place un modèle mécanique sur un système fermé, isochore.
- ✓ On pourra utiliser le résultat de la question simple
- ✓ Donnée sur la propagation des incertitudes

Correction: ile Amsterdam

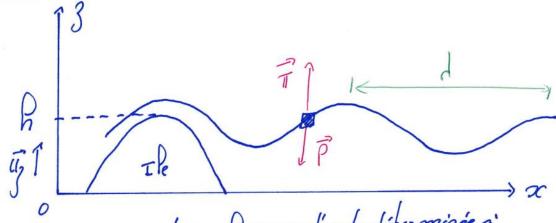
Question simple

=)
$$\frac{d}{dg} \left(e \frac{RT}{\Pi} \right) = -eg = \frac{1}{2}$$

at mosphere $\frac{de}{dg} = -\frac{I}{RT} e$

isotherme

Question ouvate



C= Conqueux d'ende déterminée à partir de la photo

rélesse du rent période des oscillations exprimée à partir d'un modèle mécanique.

· cléterminal de d en mesure l'Enjueurs d'ende son 17 hm => d= 8,5 km.

· détermination de T système: { masse d'air = système famé en évolution isochere }.

- Dans l'armosphère immobile la massem est à l'équilibre à l'altitude g=h => 11 Fil = 11 Till

=) mg = p(h)Vg =) m=p(h)V - En présence de Vent, oscillations verticales de celle masse autour de sa position initiale: g= h= { Faces:

Fuces: P=-mg ug

= elp / g ug

PFD: $m\ddot{g} = -mg + \rho(g)Vg = g = g\left(\frac{\rho(g)}{\rho(R)} - 1\right)$

Pour des oscillation proches de la position d'équilibre:

e(s) = e(h). de & OL ciche 1 autaor de g= B

@ => j= E = g p(R) de) = P E

cr d'après la quation simple, dans le cas du modèle du gas parfuit pour une almosphère isotherme:

$$\frac{de}{ds} = -\frac{1}{RT}e^{-\frac{1}{2}}\frac{de}{ds}\int_{s}^{s} e^{-\frac{1}{2}}\frac{ds}{RT}e^{-\frac{1}{2}}\frac{ds}{$$

$$\tilde{\mathcal{E}} = -\frac{\pi g^2 \mathcal{E}}{RT} = 0$$

$$\tilde{\mathcal{E}} = -\frac{\pi g^2 \mathcal{E}}{RT} = 0$$

$$\mathcal{E} = -\frac{\pi g^2 \mathcal{E}}{RT} = 0$$

Wo : pulsadien propre des escillations

$$\omega_o = \frac{\mathcal{A}_{11}}{T} \implies T = \frac{\mathcal{A}_{11}}{\omega_o} = \mathcal{A}_{11} \sqrt{\frac{RT}{Tg^c}}$$

Pg: sous principale d'incertifiacle: sur la mesure de 1.

Pr= 7 mm pour la mesure de 1 périodes

Pg: 20 mm pour la mesure de l'étalen e= 50 km.

$$=) d = \frac{1}{2} \frac{\rho_1}{\rho_2} \times e =) c = \frac{1}{2} \frac{\rho_1}{\rho_2} \times \frac{e}{\rho_2}$$

=)
$$\frac{u(c)}{c} = \sqrt{\frac{(u(\rho))^{e}}{\rho^{i}}} + \frac{(u(\rho))^{i}}{\rho^{i}}$$
 avec $u(\rho) = \frac{1}{6}$ man (leduce double)

AV: $u(c) = 2, 8 \text{ m·s}^{-1} = 10 \text{ km·h}^{-1}$