

Résumé de la compression

q1 - La pression atmosphérique est plus importante dans l'eau qu'à l'air libre ($\Delta P = 1 \text{ bar pour } 10 \text{ m}$).

Si on suppose que l'air dans le poumon du plongeur est en équilibre thermique avec le fluide extérieur, des poumons remplis d'air purement de l'air libre vont se dilater lors de la remontée rapide du plongeur vers la surface de la piscine. Il y a risque de déchirure des poumons.

Rq: d'où la nécessité de respecter des règles de compression des dures remontées de plongée.

q2 - On veut que la pression reste avec le profondeur. A quel :

$$P(R) = P_0 + \rho g h$$

$$\Rightarrow P(R) \approx 1,98 \times 10^5 \text{ Pa}$$

En supposant que l'air dans le poumon se comporte comme un gaz parfait; $P(R) \cdot V(R) = nRT$ avec "n" la quantité de matière d'air dans le poumon. On suppose cela - à constante des de la remontée à l'air libre. n'expirer pas, donc : $nRT = P_0 V_0$ où V_0 est le volume en surface des poumons.

Alors :

$$P_0 V_0 = P(R) V(R)$$

$$\text{avec } V(R) = 3 \text{ L}$$

$$\Leftrightarrow V_0 = \frac{P(R) \cdot V(R)}{P_0}$$

$$\frac{1 \cdot 10^5}{101325} \quad V_0 \approx 5,94 \text{ L}$$

Les poumons doivent donc doubler de volume pour supporter la remontée, ce qui est impossible!

À propos d'iceberg

Q1- La présence d'Archimède : $\vec{\Pi}$

Q2- On suppose que la structure des forces de pression liées à l'air est négligeable par rapport à celle liée à l'eau :

$$\begin{cases} \vec{\Pi}_{\text{air}} = -\rho_{\text{air}} V_{\text{im}} \vec{g} \\ \vec{\Pi}_{\text{eau}} = -\rho_e V_{\text{im}} \vec{g} \end{cases}$$

or $\vec{\Pi} = \vec{\Pi}_{\text{air}} + \vec{\Pi}_{\text{eau}} \approx \vec{\Pi}_{\text{eau}}$ car $\rho_{\text{air}} \ll \rho_e$

Ainsi :

$$\vec{\Pi} = -\rho_e V_{\text{im}} \vec{g}$$

Q3- Soit le système d'iceberg, équilibré dans la référentiel terrestre supposé galiléen. et l'équilibre :

$$\vec{\Pi} + \vec{P} = \vec{0}$$

avec $\vec{\Pi} = -\rho_e V_{\text{im}} \vec{g}$

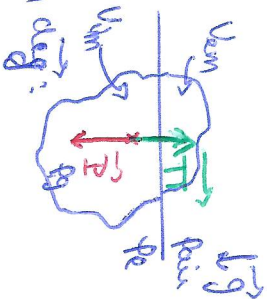
$$\vec{P} = \rho_g (V_{\text{im}} + V_{\text{em}}) \vec{g}$$

Ainsi, en projetant selon la direction de \vec{g} :

$$-\rho_e V_{\text{im}} g + \rho_g (V_{\text{im}} + V_{\text{em}}) g = 0$$

$$\Leftrightarrow V_{\text{em}} = \frac{\rho_g}{\rho_e} V_{\text{tot}}$$

avec $V_{\text{tot}} = V_{\text{im}} + V_{\text{em}}$.



A.N. :

$$V_{\text{im}} = 0,9 V_{\text{tot}}$$

La fraction immergée de l'iceberg représente 90% de son volume total : c'est-à-dire 10% de l'iceberg sont visibles en surface !

Q4- la masse totale de glace est :

$$M = \rho_g \cdot V_{\text{tot}} = \rho_g \cdot \frac{\rho_e}{\rho_g} V_{\text{im}} = \rho_e V_{\text{im}}$$

à l'aide de Q3.

depuis toute la glace fond, on se retrouve avec un volume d'eau d'équivalent V_{total} égal à :

$$V_{\text{total}} = \frac{M}{\rho_e} = V_{\text{im}}$$

Et toute la masse de glace fondue ne fait donc pas varier le niveau de l'eau. Le même phénomène se passe pour la fonte d'un glaçon dans un verre d'eau

Equilibre hydrostatique

On pose $T(z) = T_0 (1 - \alpha z)$ pour $z \in [0; 30 \text{ km}]$.
 et $\alpha = \frac{1}{30}$ avec $z_0 \approx 33 \text{ km}$.

Q1 - Un desirerolement similaire au cas précédent
 d'écrire:

$$\frac{dP(z)}{dz} = -\mu(z)g = -\frac{\gamma_0 g}{RT_0(1-\alpha z)} \cdot P(z)$$

soit :

$$\frac{dP(z)}{dz} + \frac{1}{H(1-\alpha z)} P(z) = 0$$

Pour intégrer cette expression, on utilise la méthode de séparation des variables :

$$\frac{dP(z)}{P(z)} = -\frac{dz}{H(1-\alpha z)}$$

$$\Rightarrow \frac{dP(z)}{P(z)} = -\frac{dz}{H(1-\alpha z)}$$

$$\Rightarrow \int_{P_0}^{P(z)} \frac{1}{P} = \int_0^z \frac{1}{H(1-\alpha z)} dz$$

$$\Leftrightarrow \ln\left(\frac{P(z)}{P_0}\right) = \ln(1-\alpha z) \times \frac{z_0}{H} \text{ car } \alpha = \frac{1}{z_0}$$

Ainsi :

$$P(z) = P_0 (1-\alpha z)^{\beta} = P_0 (1-\alpha z)^{\beta}$$

avec $\beta = \frac{z_0}{H}$,

On pose : $\mu(z) = -\frac{1}{g} \cdot \frac{dP(z)}{dz}$

$$= -\frac{1}{g} \cdot \beta P_0 (1-\alpha z)^{\beta-1} \cdot (-\alpha)$$

$$\text{On : } \frac{\alpha \beta P_0}{g} = \frac{\beta_0 \cdot P_0}{30gH} = \frac{\gamma_0}{RT_0} \cdot P_0$$

Or, selon la question Q1 : $\mu(z) = \frac{\gamma_0}{RT_0} P(z)$

donc $\mu_0 = \mu(0) = \frac{\gamma_0}{RT_0} P(0) = \frac{\gamma_0 P_0}{RT_0} = \frac{\alpha \beta P_0}{g}$

Ainsi :

$$\mu(z) = \mu_0 (1-\alpha z)^{\beta-1}$$

Rq : avec $\mu(z) = \frac{\gamma_0 P(z)}{RT_0}$ on obtient directement $\mu(0) = \mu_0 = \frac{\gamma_0 P_0}{RT_0}$

Q5 - $\gamma_{50\%}^{\text{hydro}}$ est telle que :

$$P(\gamma_{50\%}^{\text{hydro}}) = \frac{P_0}{2}$$

car : $P(\gamma_{50\%}^{\text{hydro}}) = P_0 (1-\alpha \gamma_{50\%}^{\text{hydro}})^{\beta} = \frac{P_0}{2}$

$$\Rightarrow 1-\alpha \gamma_{50\%}^{\text{hydro}} = \left(\frac{1}{2}\right)^{1/\beta}$$

$$\Rightarrow \gamma_{50\%}^{\text{hydro}} = \frac{1}{\alpha} \left[1 - \left(\frac{1}{2}\right)^{1/\beta} \right] = z_0 \left[1 - \left(\frac{1}{2}\right)^{1/\beta} \right]$$

A.N : $\gamma_{50\%}^{\text{hydro}} \approx 5,4 \text{ km} < \gamma_{50\%}^{\text{atm}}$

La pression diminue plus rapidement avec l'altitude dans ce modèle, ~~ce résultat~~ direct prouvable.

($P(z) = \mu(z) \frac{RT(z)}{M_0}$ avec $\mu(z)$ et $T(z)$ deux fonctions décroissantes

selon z , à comparer à $P_{\text{atm}}(z) = \mu(z) \frac{RT_0}{M_0}$ où avec $\mu(z)$ décroît de façon similaire avec $P(z)$ à l'aide arbitraire).

96- On sait que : $\beta = \frac{30}{H} \approx \frac{33}{8,5} \approx 3,9$.

De plus :

$$T = 288,14 - 6,943 = 288,14 \left(1 - \frac{6,94}{288,14} \right)$$

$$\Leftrightarrow T = 288,14 \left(1 - \frac{3}{41,5} \right)$$

On se trouve, à 20% au jour, l'expression :

$$T(3) = T_0 \left(1 - \alpha \beta \right) = T_0 \left(1 - \frac{3}{30} \right)$$

En posant $(1 - \alpha \beta) = \frac{T}{T_0}$, on obtient :

$$P(3) = 30 \cdot \left(\frac{T}{T_0} \right)^\beta$$

L'affaire de $P(3)$ est donc compatible avec le modèle polytropique.

$$P(3) = 4,01 \left(\frac{T}{288,08} \right)^{5,26}$$

Les coefficients sont cependant très différents (e.n > 25%)

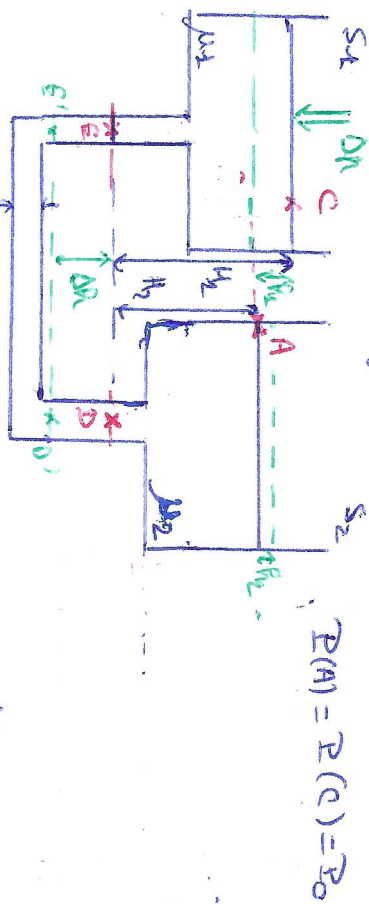
des valeurs attendues théoriquement. Le modèle de l'atmosphère

polytropique est donc encore parfait pour correspondre

aux données expérimentales.

Manométre différentiel

1 - Selon les lois de l'hydrostatique :



Les points D et E appartiennent au même fluide, donc :

$$P(E) = P(D)$$

$$\text{Or : } \begin{cases} P(E) = P(A) + \mu_2 g h_2 \\ P(E) = P(C) + \mu_2 g h_2 \end{cases}$$

$$\text{Donc : } P(A) + \mu_2 g h_2 = P(C) + \mu_2 g h_2$$

$$\Leftrightarrow \boxed{\mu_2 h_2 = \mu_2 h_1} \quad \text{car } P(A) = P(C) = P_0$$

2 - En appliquant l'équation d'équilibre Δp sur la liquide 1.

* Celui dans le sens de la hauteur h_1 correspondant à son déplacement de volume $V_1 = \mu_1 \cdot S_1$.

* l'interface descend alors de Δh de telle que $\mu_1 \cdot \Delta h = S_1 \cdot \mu_1$

$$\Rightarrow \Delta h = \frac{S_2}{S_1} h_2$$

* le niveau du liquide 2 monte de h_2 : $V_2 = h_2 \cdot S_2 = \mu_2 \Delta h$

Au final, l'égalité des pressions entre les deux points E' et D' donne :

$$(P_0 + \Delta p) + \mu_2 g (h_2 - h_2 + \Delta h) = P_0 + \mu_2 g (h_2 + h_2 + \Delta h)$$

$$\Leftrightarrow \Delta p + \mu_2 g \Delta h = \mu_2 g h_2 + \mu_2 g h_2 + \mu_2 g \Delta h$$

$$\text{car } \mu_2 h_2 = \mu_2 h_1$$

$$\text{Or : } h_2 = \frac{\Delta}{S_1} \Delta h \quad \text{et } h_2 = \frac{\Delta}{S_2} \Delta h$$

$$\text{Donc : } \Delta h = \left(\mu_2 g \frac{\Delta}{S_1} + \mu_2 g \frac{\Delta}{S_2} (\mu_1 - \mu_2) \right) \Delta h$$

$$= \mu_2 g \Delta h \left[\frac{\Delta}{S_1} + \frac{\mu_2}{\mu_1} \times \frac{\Delta}{S_2} + \left(\frac{\mu_2}{\mu_1} - 1 \right) \right]$$

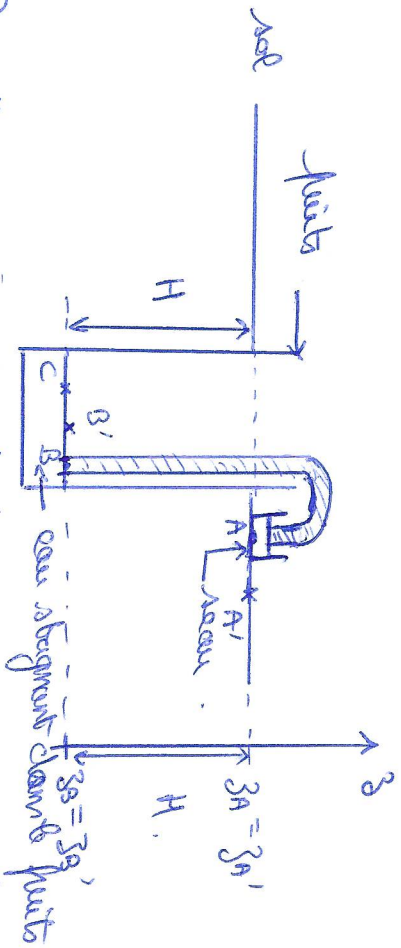
alors :

$$\frac{\Delta h}{\Delta h} = \frac{1}{\mu_2 g \left[\frac{\Delta}{S_1} + \frac{\Delta}{S_2} \cdot \frac{\mu_2}{\mu_1} + \frac{\mu_2}{\mu_1} - 1 \right]}$$

$$\frac{\Delta h}{\Delta p} = 2,2 \text{ mm} \cdot Pa^{-1}$$

Caractérisation

Q1 - Schéma de la situation :



On suppose que A est à l'extrémité du tube, si bien que $z_A = z_B = H$.

• Selon la relation fondamentale de la statique des fluides appliquée à l'eau dans le tube :

$$\Delta P = P(B) - P(A) = \rho g H$$

On obtient $H \approx 10$ m en cas de grand débit ;

$\rho(g) \approx 10^3 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$ et $\rho(l) = 10^3 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$.

Ainsi : $\Delta P \approx 10^5 \text{ Pa}$ soit 1 bar.

P1: cette relation s'applique à l'eau dans le tube car P_B s'écrit sans signe de courbure on s'écrit dans ce point

Q2 - On définit les points de l'atmosphère A' et B' de la figure

$z_{A'} - z_{B'} = H$: En considérant l'air à son état parfait de masse molaire $M = 29,0 \text{ g} \cdot \text{mol}^{-1}$, on montre que :

pour $T_0 = \text{cte}$ (cf cours \rightarrow module de l'atmosphère isotherme) :

$$P(z) = P_{atm} e^{-\frac{z}{H}} \text{ et } P(-H) = P_{atm} e^{\frac{H}{H}}$$

Avec : $10^4 \text{ m} \approx 10 \text{ km}$, $\rho(g) \approx 10^3 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$ et $\rho(l) \approx 10^4 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$

$$\Delta P' = P(-H) - P(0) = 10^2 \text{ Pa} \ll P_{atm}$$

On peut donc considérer que la pression de l'air au fond du puits est égale à la pression atmosphérique.

Q3 - On a noté que $\Delta P > 0$ ($P(B) > P(A)$). On mesure la hauteur de la manette du puits : nous pouvons écrire :

$$P(A) = P_1$$

Ainsi : $P_1 = P(B) - \rho g H$.

L'eau du puits est C est assimilée à P_{atm} , ainsi :

$$P(C) = P(B) = P_{atm}$$

Donc :

$$P_1 = P_{atm} - \rho g H$$

Q4 - Pour $P_1 = P_{atm}$, on attend l'équilibre de la vapeur de l'eau : il se forme des bulles de gaz constituées de vapeur d'eau. C'est la cavitation.

Q5 - On donne $P_{atm} = 1,3 \times 10^5 \text{ Pa}$. Ainsi :

$$H_{\text{eau}} = \frac{P_{atm} - P_1}{\rho g}$$

$$A.N.: H_{\text{eau}} \approx 10,4 \text{ m}$$

avec $P_{atm} = 1 \text{ atm} = 1,01325 \times 10^5 \text{ Pa}$.

$$\rho = 10^3 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$$

$$g = 9,81 \text{ m} \cdot \text{s}^{-2}$$

Résistance d'un arc de cercle circulaire

Q1- La longueur de l'arc de cercle est donnée par :

$$L = R \cdot 2\theta_0$$

$$\Leftrightarrow \theta_0 = \frac{L}{2R}$$

A.N. : $\theta_0 = \frac{1}{3} \text{ rad}$

$$\Rightarrow \theta_0 = \frac{180}{3\pi} \approx 19,1^\circ$$

Rappel :



$$L = R\theta$$

(longueur d'un arc de cercle)

Si $\theta = 2\pi$: $L = \text{périphérie du cercle de rayon } R$.

Q2- Soit un point N de l'arc de cercle ; on définit les vecteurs position \vec{e}_1 et \vec{e}_2 tels que :

$$\begin{cases} \vec{e}_1 = \frac{ON}{\|ON\|} \\ \vec{e}_2 \wedge \vec{e}_1 = \vec{e}_3 \end{cases}$$

La force élémentaire de pression de l'eau en N est donc :

$$d\vec{F}_{eau}(N) = -P(N) d^2S_{eau}$$

avec $d\vec{S} = dS \vec{e}_1$. La pression P étant identique dans un plan horizontal, $P(N) = P(\theta)$ et : $d^2F_{eau}(N) = d^2F_{eau}(\theta) = -P(\theta) d^2S \vec{e}_1$

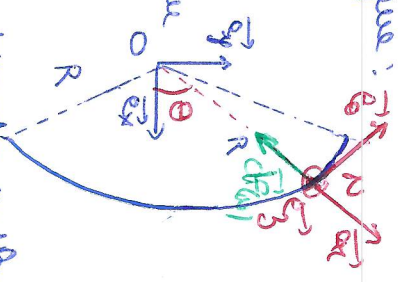
Or : $d^2S = R d\theta \cdot dy$, donc $d^2F_{eau}(\theta) = -P(\theta) \cdot R d\theta dy \vec{e}_1$

De plus : $\vec{e}_1 = \cos\theta \vec{e}_x + \sin\theta \vec{e}_y$

Donc :

$$d^2\vec{F}_{eau}(\theta) = -P(\theta) R d\theta dy [\cos\theta \vec{e}_x + \sin\theta \vec{e}_y]$$

La force $d^2\vec{F}_{eau}(\theta)$ est donc dans le plan (Oxy) .



On intégrera l'expression entre $-\theta_0$ et θ_0 :

$$d^2\vec{F}_{eau}(\theta) = \int_{-\theta_0}^{\theta_0} d^2F_{eau}(\theta) = -R dy \int_{-\theta_0}^{\theta_0} P(\theta) [\cos\theta \vec{e}_x + \sin\theta \vec{e}_y] d\theta$$

Or, pour une altitude y donnée, $P(\theta)$ est constante. Ainsi

$$\begin{aligned} d^2\vec{F}_{eau}(\theta) &= -R P(\theta) dy \int_{-\theta_0}^{\theta_0} [\cos\theta \vec{e}_x + \sin\theta \vec{e}_y] d\theta \\ &= -R P(\theta) dy [\sin\theta \vec{e}_x + \cos\theta \vec{e}_y]_{-\theta_0}^{\theta_0} \\ &= -R P(\theta) dy [\sin\theta_0 - \sin(-\theta_0)] \vec{e}_x + [\cos(-\theta_0) - \cos(\theta_0)] \vec{e}_y \end{aligned}$$

Or : $\cos(\theta) = \cos(-\theta)$ et $\sin(\theta) = -\sin(-\theta)$,

$$\text{donc : } d^2\vec{F}_{eau}(\theta) = -R P(\theta) dy \times 2 \sin\theta_0 \vec{e}_x$$

$$\Leftrightarrow d^2\vec{F}_{eau}(\theta) = -2R \sin\theta_0 P(\theta) dy \vec{e}_x \quad (I)$$

Rq : un argument plus direct consiste à remarquer que l'arc de cercle est symétrique par rapport à l'axe (Ox) , ainsi les composantes d^2F_{eau} se compensent à \pm de part et d'autre de cet axe de symétrie.

De même, la force élémentaire de pression de l'air s'exprime, en N :

$$d^2\vec{F}_{air} = -P_{air}(\theta) d^2S_{air} = +P_{air}(\theta) d^2S \vec{e}_1$$

car la surface est orientée vers l'extérieur du fluide, donc $-\vec{e}_1$ ici. Le raisonnement est identique à précédemment et l'on obtient :

$$d^2\vec{F}_{air}(\theta) = +2R \sin\theta_0 P_{air}(\theta) dy \vec{e}_x \quad (II)$$

La résultante des forces de pression s'écrit donc :

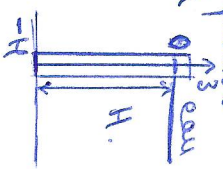
$$d\vec{F}(y) = d\vec{F}_{\text{eau}}(y) + d\vec{F}_{\text{air}}(y)$$

$$\Leftrightarrow d\vec{F}(y) = 2R \sin(\theta) (P_{\text{air}} - P_{\text{eau}}) dy \vec{e}_x$$

Q3- On intègre l'expression (II) de $-H$ à 0 en prenant

$$F(y) = P_{\text{atm}} : \vec{F}_{\text{air}} = 2R \sin(\theta) P_{\text{atm}} \int_{-H}^0 dy \vec{e}_x$$

$$\Leftrightarrow \vec{F}_{\text{air}} = 2R \sin(\theta) H \cdot P_{\text{atm}} \vec{e}_x$$



Q4- Selon la relation fondamentale de la statique des fluides, projette selon l'axe (Oy) ascendant :

$$\frac{dP_{\text{eau}}}{dy} = -\rho g$$

On intègre entre 0 et y : $P_{\text{eau}}(y) = P(0) - \rho g y$ avec $y \in [-H; 0]$.

$$\Leftrightarrow P_{\text{eau}}(y) = P_{\text{atm}} - \rho g y$$

Ainsi, en intégrant l'expression (I) entre $-H$ et 0 :

$$\vec{F}_{\text{eau}} = -2R \sin(\theta) \int_{-H}^0 [P_{\text{atm}} - \rho g y] dy \vec{e}_x$$

Donc :

$$\vec{F}_{\text{eau}} = -2R \sin(\theta) \left[P_{\text{atm}} \cdot H + \rho g \frac{H^2}{2} \right] \vec{e}_x$$

Q5- La résultante des forces de pression est donc :

$$\vec{F} = \vec{F}_{\text{eau}} + \vec{F}_{\text{air}}$$

$$\Leftrightarrow \vec{F} = -2R \sin(\theta) \cdot \rho g H^2 \vec{e}_x$$

En module : $F = 11F = 2R \sin(\theta) \cdot \rho g H^2$.

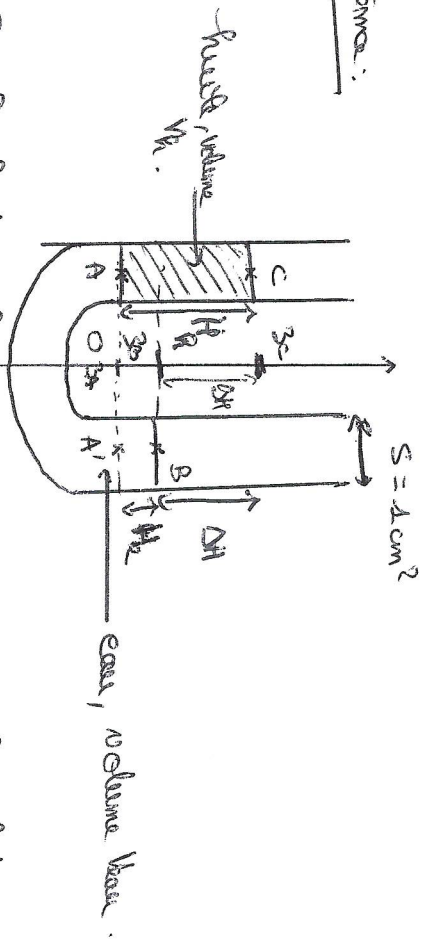
A.N. : avec $\rho = 10^3 \text{ kg} \cdot \text{m}^{-3}$ et $g = 9,81 \text{ m} \cdot \text{s}^{-2}$:

$$F \approx 9,63 \times 10^9 \text{ N}$$

Cette force, très importante, est compensée à l'équilibre par la force de contact exercée au deux points d'attache avec les jerrys latéraux.

Traverse de la densité d'une bulle

Système:



On cherche $\rho_b = \frac{P_A}{P_B}$, donc P_A . Selon la relation fondamentale de la statique des fluides appliquée à l'eau:

à l'eau:

$$P(A) - P(C) = \rho_b \cdot g \cdot h_b$$

$$\text{Avec } P(C) = P(B) = P_{\text{atm}} = 1 \text{ atm};$$

$$P(A) = P_{\text{atm}} + \rho_b \cdot g \cdot h_b$$

De plus, en appliquant la même statiquement à l'eau:

$$P(A') - P(B) = \rho_e \cdot g \cdot h_e$$

$$\text{Or } P(A') = P(A), \text{ donc:}$$

$$P(A) = P_{\text{atm}} + \rho_e \cdot g \cdot h_e$$

Ainsi:

$$\rho_b \cdot g \cdot h_b = \rho_e \cdot g \cdot h_e$$

$$\Rightarrow \boxed{\rho_b = \rho_e \cdot \frac{h_e}{h_b}}$$

La mesure de h_e n'est pas simple expérimentalement car elle nécessite de mesurer la hauteur de l'interface eau/bulle dans le compartiment de droite du tube.

En revanche, on peut aisément mesurer $\Delta H = h_A - h_b$ à l'aide du siphon, puisque les interfaces air/eau sont facilement repérables.

Ainsi: $h_e = h_A - \Delta H$

Donc:
$$\rho_b (h_A - \Delta H) = \rho_e h_A$$

$$\Rightarrow \boxed{\rho_b = \rho_e \left(1 - \frac{\Delta H}{h_A}\right)} \Leftrightarrow \boxed{\rho_b = 1 - \frac{\Delta H}{h_A}}$$

Connaissant le volume exact de la bulle versée, on peut calculer le volume de h_A :

$$V_b = S \cdot h_A$$

$$\Rightarrow h_A = \frac{V_b}{S}$$

$$\boxed{\rho_b = \rho_e \left(1 - \frac{S \cdot \Delta H}{V_b}\right)}$$

Exemple: on verse un volume $V_b = 50 \text{ ml}$ d'eau dans la bulle en U.

On mesure dans le compartiment de gauche $V_b = 10 \text{ ml} = 10 \text{ cm}^3$ d'eau; ainsi:

$$\boxed{h_A = 50 \text{ cm}}$$

On mesure à l'aide du siphon ΔH à l'aide du

A.N.: avec $\Delta H = 4 \text{ cm}$, $\boxed{\rho_b = 0,97}$