

Quelques éléments de thermodynamique humide

Sébastien Riette

10 janvier 2018

Résumé

Ce document regroupe quelques notions élémentaires de thermodynamique humide. Si vous y trouvez des erreurs, merci de me le signaler (sebastien.riette@meteo.fr). La dernière version du document peut être trouvée dans le répertoire `/cnrm/mesonh/data1/riette/Public/thermo`.

Table des matières

1	Hypothèses et notations	1
2	Équilibre entre les phases	2
3	Pression, contenus	4
4	Chaleurs massiques	4
5	Températures	5
5.1	Température potentielle	5
5.2	Température du point de rosée	5
5.3	Température (potentielle) pseudo-adiabatique du thermomètre mouillé	5
5.4	Température (potentielle) virtuelle	5
5.5	Température (potentielle) de l'eau liquide	5
5.6	Température potentielle équivalente	5

1 Hypothèses et notations

On suppose les gaz parfaits.

On suppose la relation de Clausius-Clapeyron : $\frac{de_s}{dT} = \frac{Le_s}{T^2 R}$

Les différentes variables utilisées sont listées dans le tableau 1.

Les différentes espèces considérées sont les suivantes :

- l'air sec (variables indexées par d - pour dry -)
- la vapeur d'eau (variables indexées par v)
- les espèces liquides condensées (variables indexées par l)
- les espèces solides condensées (variables indexées par i)

On utilise également la lettre x pour désigner une espèce quelconque ainsi que la lettre t pour la somme de toutes les espèces en dehors de l'air sec.

Symbole	Unité	Description
Cp_d	J/Kg/K	Chaleur massique de l'air sec
Cp_v	J/Kg/K	Chaleur massique de la vapeur d'eau
Cp_l	J/Kg/K	Chaleur massique de l'eau liquide
Cp_i	J/Kg/K	Chaleur massique de la glace
Cp	J/Kg/K	Chaleur massique du mélange air sec/vapeur à pression constante
Cph	J/Kg/K	Chaleur spécifique du mélange air sec/vapeur à pression constante
e	Pa	Pression partielle de vapeur d'eau
e_s	Pa	Pression partielle de vapeur d'eau saturante (soit par rapport à l'eau liquide, soit par rapport à la glace)
e_{sl}	Pa	Pression partielle de vapeur d'eau saturante par rapport à l'eau liquide
e_{si}	Pa	Pression partielle de vapeur d'eau saturante par rapport à la glace
Hu	0-1 ou 0-100%	Humidité relative
L_v	J/Kg	Chaleur latente de vaporisation
L_{v0}	J/Kg	Chaleur latente de vaporisation à $T=T_0$
L_s	J/Kg	Chaleur latente de sublimation
L_{s0}	J/Kg	Chaleur latente de sublimation à $T=T_0$
m	Kg	Masse
P_d	Pa	Pression partielle de l'air sec
P	Pa	Pression totale
q	Kg/Kg	Contenu spécifique (masse d'une espèce par rapport à la masse totale)
r	Kg/Kg	Rapport de mélange (masse d'une espèce par rapport à la masse d'air sec)
R_v	J/kg/K	Constante des gaz parfaits pour la vapeur d'eau
R_d	J/kg/K	Constante des gaz parfaits pour l'air sec
R	J/kg/K	"Constante" des gaz parfaits du mélange air sec/vapeur
R^*	J/kg/K	"Constante" des gaz parfaits du mélange air sec/vapeur à utiliser avec ρ_d
T	K	Température
T_0	K	Constante valant 273.16K (point triple)
TT	K	Constante valant 273.15K
V	m ³	Volume
ρ_d	kg/m ³	Masse volumique de l'air sec
ρ_v	kg/m ³	Masse volumique de la vapeur d'eau
ρ	kg/m ³	Densité de l'air humide
θ	K	Notation utilisée pour les différentes températures potentielles

TABLE 1 – Liste des variables. À noter que beaucoup d'entre elles peuvent être indexées par l'espèce concernée.

2 Équilibre entre les phases

En passant par le point triple, on a $L_v = L_{v0} + (Cp_v - Cp_l)(T - T_0)$ et $L_s = L_{s0} + (Cp_v - Cp_i)(T - T_0)$.

L'intégration de la relation de Clausius-Clapeyron, donne (voir également figure 1 :

— $e_{sl}(T) = \exp(\alpha_l - \beta_l/T - \gamma_l \ln(T))$ avec $\gamma_l = (Cp_l - Cp_v)/R_v$, $\beta_l = L_{v0}/R_v + T_0\gamma_l$ et α_l tel que $e_{sl}(T_0) = 611.14$

— $e_{si}(T) = \exp(\alpha_i - \beta_i/T - \gamma_i \ln(T))$ avec $\gamma_i = (Cp_i - Cp_v)/R_v$, $\beta_i = L_{s0}/R_v + T_0\gamma_i$ et α_i tel que $e_{si}(T_0) = 611.14$

L'humidité relative est alors définie par $Hu_l = 100e/e_{sl}$ ou $Hu_i = 100e/e_{si}$.

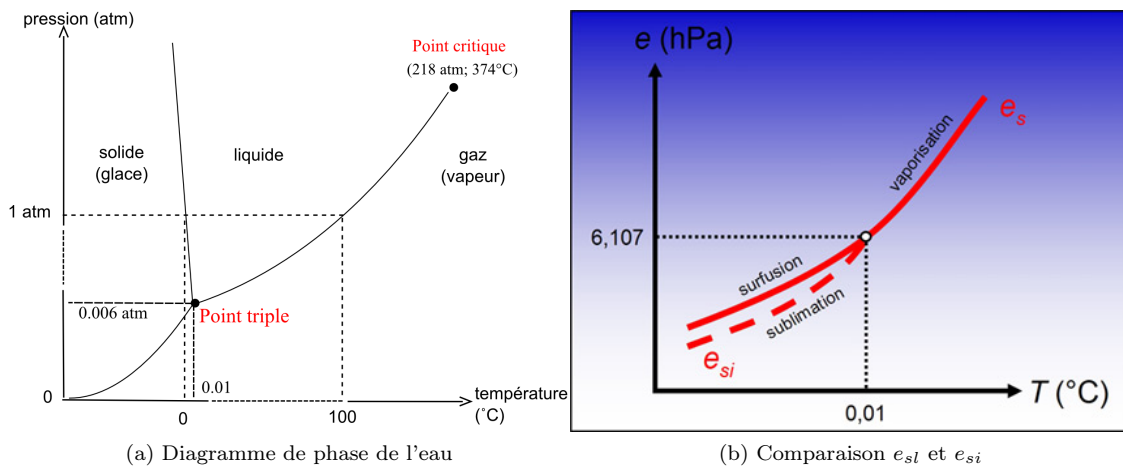


FIGURE 1 – À gauche, diagramme de phase de l'eau où les courbes sont déduites de la relation de Clapeyron (Par Maghémite — Travail personnel, CC BY-SA 3.0, <https://commons.wikimedia.org/w/index.php?curid=4047742>); à droite, comparaison e_{sl} et e_{si} (http://sup.ups-tlse.fr/uved/Ozone/BasesScientifiques/projet/site/html/ThermodynamiqueAtmosphere_3.html).

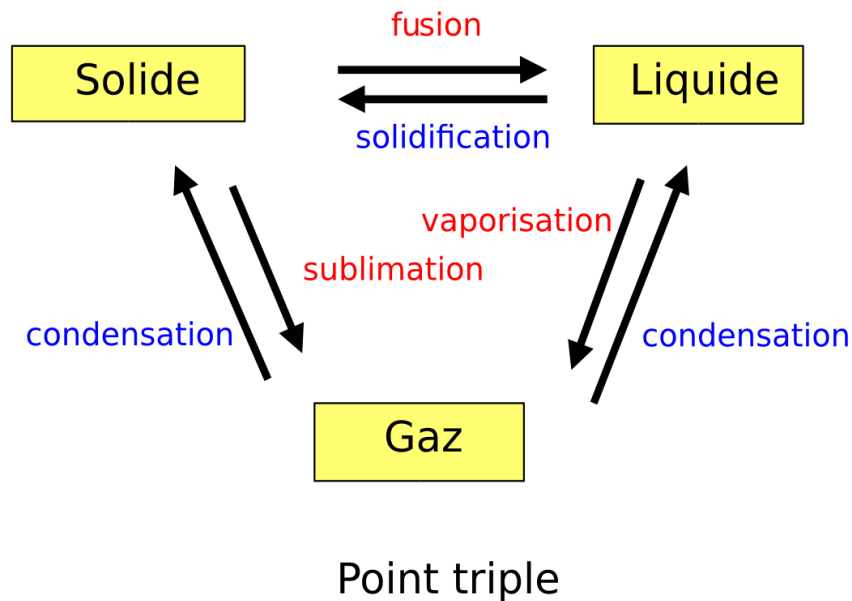


FIGURE 2 – Noms des changements de phase (Par Maghémite Original uploader was Maghémite at fr.wikipedia — Travail personnel Transferred from fr.wikipedia; Transfer was stated to be made by User :Maghémite., CC BY-SA 2.5, <https://commons.wikimedia.org/w/index.php?curid=3984989>). En rouge, les noms de processus qui refroidissent l'environnement en absorbant de la chaleur; en bleu ceux réchauffant l'environnement par libération de chaleur.

3 Pression, contenus

On a $\rho_x = m_x/V$.

Les contenus utilisés :

$$- r_x = m_x/m_d = \frac{m_x}{V} \frac{V}{m_d} = \rho_x/\rho_d$$

$$- q_x = m_x/(m_d + m_t) = \frac{m_x}{V} \frac{V}{m_d + m_t} = \rho_x/\rho \text{ avec } m_t = m_v + m_l + m_i$$

Il faut noter que l'apport extérieur d'une espèce humide ne change que le rapport de mélange de cette espèce mais modifie, par contre, tous les contenus spécifiques.

Les conversions entre rapports de mélange et contenus spécifiques :

$$- q_x = \frac{\rho_x}{\rho_d + \rho_t} = \frac{r_x \rho_d}{\rho_d + r_t \rho_d} \text{ donc } q_x = r_x/(1 + r_t)$$

$$- r_x = \frac{\rho_x}{\rho - \rho_t} = \frac{q_x \rho}{\rho - q_t \rho} \text{ donc } r_x = q_x/(1 - q_t)$$

On a également $(1 - q_t)(1 + r_t) = 1$.

L'équation des gaz parfaits s'écrit :

$$- e = \rho_v R_v T$$

$$- P_d = \rho_d R_d T$$

- $P = \rho R T$ avec $P_d + e = P$ (les autres hydrométéores ne participent pas à la pression car ils sont non gazeux ; par contre on veut les comptabiliser dans le ρ , c'est pourquoi ils doivent apparaître dans le R)

- $P = \rho_d R^* T$ avec également $P_d + e = P$ (ceci n'est nullement une approximation car on utilise alors R^* et non R)

On en déduit :

$$- R = (\rho_d R_d + \rho_v R_v)/\rho = (1 - q_v - q_l - q_i)R_d + q_v R_v \text{ et donc } R = R_d + q_v(R_v - R_d) - q_l R_d - q_i R_d$$

$$- R = (R_d + r_v R_v)/(1 + r_v + r_l + r_i)$$

$$- R^* = R_d + r_v R_v \text{ (seule la vapeur intervient)}$$

Quand les variables sont connues sous forme de contenus spécifiques, on utilise la version avec le vrai ρ et le vrai R . Par contre, quand les variables sont connues sous forme de rapports de mélange, il est plus simple d'utiliser le ρ_d associé à R^* .

Les contenus peuvent être exprimés en fonction de e (ce qui permet les conversions avec l'humidité relative) :

$$- r_v = \frac{R_d}{R_v} \frac{e}{P - e}, \text{ il faut distinguer la saturation au dessus de l'eau liquide et au dessus de la glace}$$

$$- q_v = (1 - q_l - q_i)/(1 + \frac{R_v}{R_d}(P/e - 1))$$

On a donc aussi :

$$- e = P r_v / (R_d/R_v + r_v)$$

$$- e = P q_v (R_v/R_d) / (1 - q_l - q_i + q_v(R_v/R_d - 1))$$

4 Chaleurs massiques

Lors d'un changement de température, on a $(m_d + m_t)C_p dT = (m_d C_{p_d} + m_v C_{p_v} + m_l C_{p_l} + m_i C_{p_i})dT$, donc $C_p = C_{p_d}(1 - q_t) + C_{p_v}q_v + C_{p_l}q_l + C_{p_i}q_i$.

On écrit également $C_{ph} = (1 + r_t)C_p = \frac{C_p}{1 - q_t} = C_{p_d} + C_{p_v}r_v + C_{p_l}r_l + C_{p_i}r_i$.

Le changement de température dû à un changement de phase (ici entre l'eau liquide et la vapeur), s'écrit : $(m_a + m_t)C_p dT = L_v dm_{v \rightarrow l}$, d'où :

$$- C_p dT = L_v dq_{v \rightarrow l}$$

$$- C_{ph} dT = L_v dr_{v \rightarrow l}$$

La première forme est à préférer lorsque les variables sont connues sous forme de contenus spécifiques, la seconde lorsqu'elles sont connues sous forme de rapports de mélange.

Cette relation peut être utilisée pour calculer la température après un changement de phase de plusieurs façons :

- en différences finies avec une résolution explicite ; de cette façon, le C_p et le L_v utilisés sont ceux en début de transformation et cela semble conduire à une sur-estimation de la température lors d'une condensation ou d'une évaporation.
- en différences finies avec une résolution implicite
- en intégrant la relation de manière analytique au préalable. On obtient alors la relation $\frac{L_v^+}{L_v} = \frac{C_{p^-}}{C_{p^+}}$ où les exposants $^+$ (resp. $^-$) indiquent les valeurs en fin (resp. en début) de transformation.

La dernière possibilité donne $T^+ = \frac{1}{C_{p_v} - C_{p_l}} (\frac{C_{p^-}}{C_{p^+}} L_v^- - L_{v_0}) + T_0$.

5 Températures

5.1 Température potentielle

La température potentielle d'une particule est la température qu'aurait cette particule si elle subissait une transformation adiabatique ($\delta Q = 0$) et sans changement de phase (R et C_p constants) pour l'amener à $P_0 = 1000 \text{ hPa}$. La première loi de la thermodynamique semble s'écrire (internet) $dh = d(C_p T) + g dz = 0$. Avec l'utilisation de l'équilibre hydrostatique et de la relation des gaz parfaits, on obtient $dP/P = \frac{C_p}{R} dT/T$.

On a alors $\theta = T (\frac{P_0}{P})^{R_d/C_{pd}}$ en assimilant l'air à de l'air sec. On peut poser $Exn = (\frac{P}{P_0})^{R_d/C_{pd}}$ pour avoir $T = \theta Exn$.

En adiabatique ($d\theta/dz = 0$), on a $dT/dz = -g/C_p \approx -9.75 \text{ K/km}$.

Il semble donc qu'on devrait utiliser les "vrais" C_p et R . En prenant les valeurs C_{pd} et R_d , 2 parcelles ayant la même température mais des contenus en vapeur différents auront la même température potentielle alors que cela ne correspond pas à la réalité.

Autre remarque : même si on utilisait les "vrais" C_p et R , la θ ne devrait pas être utilisée pour calculer la température d'un mélange car elle n'est pas "corrigée" du contenu en vapeur. À $P = P_0$, mélanger les θ revient à mélanger les températures (sans tenir compte des C_p de chacun des constituants du mélange).

5.2 Température du point de rosée

On a $e = e_s(T_d)$.

5.3 Température (potentielle) pseudo-adiabatique du thermomètre mouillé

5.4 Température (potentielle) virtuelle

La température virtuelle (T_v) est la température que doit avoir de l'air sec pour être de même densité que l'air humide considéré. En partant de $P = \rho RT$, on calcule la densité $\rho = \frac{P}{RT} = \frac{P}{R_d T_v}$. On cherche donc T_v telle que $RT = R_d T_v$.

On trouve (avec $R_v/R_d \approx 1.608$) :

- $T_v = (1 + q_v (\frac{R_v}{R_d} - 1) - q_l - q_i) T$
- $T_v = \frac{1 + r_v \frac{R_v}{R_d}}{1 + r_t} T$

La température virtuelle augmente lorsque r_v augmente, l'air humide est moins dense que l'air sec (il se comporte donc comme de l'air sec plus chaud).

On peut alors définir la température potentielle virtuelle.

Note : certains auteurs réservent le nom de température virtuelle à la température calculée sans tenir compte des condensats ; la température présentée ici est alors appelée "density temperature".

5.5 Température (potentielle) de l'eau liquide

5.6 Température potentielle équivalente