



Modélisation simplifiée de l'effet de serre

Un modèle basé sur le concept d'altitude d'émission

Mathieu MAGUET

Laboratoire de Météorologie Dynamique Équipe Étude et Modélisation du Climat et du Changement Climatique Encadrant : Jean-Louis DUFRESNE

- 1. Effet de serre atmosphérique
- 2. Réalisation du modèle
- 3. Validité du modèle
- 4. Conclusion

Sommaire

- 1. Effet de serre atmosphérique
- 1.1 Une première modélisation
- 1.2 Altitude d'émission
- 2. Réalisation du modèle
- 3. Validité du modèle
- 4. Conclusion

Effet de serre atmosphérique : Une première modélisation



Modélisation de l'effet de serre par une atmosphère isotherme

- Albédo *α* : rapport du rayonnement réfléchi au rayonnement incident (0,31 pour le flux solaire)
- Absorptivité A : rapport du flux radiatif absorbé au flux incident (0,90 pour le flux infrarouge émis par la surface)
- Émissivité = Absorptivité

Effet de serre atmosphérique : Altitude d'émission



Définition de l'altitude d'émission [3]

Altitude d'émission : altitude moyenne à laquelle le rayonnement atteignant l'espace a été émis.

Effet de serre atmosphérique : Altitude d'émission



Définition de la température d'émission [3]

Forçage radiatif : $RF = F_{ir} - F_s$

Sommaire

1. Effet de serre atmosphérique

- 2. Réalisation du modèle
- 2.1 Méthode
- 2.2 Modélisation de l'effet du $\rm CO_2$
- 2.3 Modélisation de l'effet de la vapeur d'eau
- 2.4 Combinaison des effets du $\rm CO_2$ et de la vapeur d'eau

3. Validité du modèle

4. Conclusion

• Modèle de référence 4AOP [1] : spectres d'absorptivité et de flux sortant

- Modèle de référence 4AOP [1] : spectres d'absorptivité et de flux sortant
- Mise en place d'un modèle conceptuel reposant sur l'altitude d'émission

- Modèle de référence 4AOP [1] : spectres d'absorptivité et de flux sortant
- Mise en place d'un modèle conceptuel reposant sur l'altitude d'émission
- · Ajustements sur les grandeurs nécessaires pour le modèle

- Modèle de référence 4AOP [1] : spectres d'absorptivité et de flux sortant
- Mise en place d'un modèle conceptuel reposant sur l'altitude d'émission
- · Ajustements sur les grandeurs nécessaires pour le modèle
- Hypothèses de travail :
 - Surface : corps noir à T_s
 - $\cdot \,$ Seulement CO_2 et vapeur d'eau; pas de nuages
 - Seulement l'effet de la troposphère



Absorptivité spectrale du CO₂ à la concentration 300 ppmv

Nombre d'onde : $\nu = \frac{1}{\lambda} = \frac{f}{c}$



Absorptivité spectrale du CO₂ à la concentration 300 ppmv

Nombre d'onde : $\nu = \frac{1}{\lambda} = \frac{f}{c}$



Absorptivité spectrale du CO₂ aux concentrations 300 et 3400 ppmv Nombre d'onde : $\nu = \frac{1}{\lambda} = \frac{f}{c}$



Largeur de bande $\Delta \nu$ en fonction de la concentration en CO_2



Largeur de bande $\Delta \nu$ en fonction de la concentration en CO_2

Fonction d'ajustement :

$$\Delta \nu = \mathcal{K}(1 - e^{-\alpha x - \omega \sqrt{x}}) + \beta \log(\gamma x + \delta \sqrt{x} + 1)$$

x : concentration en CO_2



Détermination de la température d'émission pour une concentration en CO_2 de 300 ppmv



Détermination de la température d'émission pour une concentration en CO₂ de 300 ppmv

$$T_e = \frac{hc\nu_c}{k_B} \frac{1}{\ln\left(1 + \frac{2\pi hc^2\nu_c^3}{\overline{B_e}}\right)}$$



Température d'émission en fonction de la concentration en ${
m CO}_2$

Altitude d'émission en fonction de la concentration en CO_2

Réalisation du modèle : Modélisation de l'effet du CO₂



Flux spectral sortant de l'atmosphère avec une concentration en CO_2 de 300 ppmv

$$F_{CO_{2}} = \int (B_{s,\nu}(1 - A_{\nu}) + B_{e,\nu}A_{\nu}) d\nu$$

= $\int_{\nu \in [\nu_{c} - \Delta \nu/2; \nu_{c} + \Delta \nu/2]} B_{e,\nu}d\nu + \int_{\nu \notin [\nu_{c} - \Delta \nu/2; \nu_{c} + \Delta \nu/2]} B_{s,\nu}d\nu$

13



Absorptivité de la distribution standard en vapeur d'eau



Absorptivité de la distribution standard en vapeur d'eau

$$A = \frac{\int B_{s,\nu} A_{\nu} d\nu}{B_{s}} \text{ où } B_{s} = \int B_{s,\nu} d\nu$$

$$F_{\rm H_2O} = \int (B_{\rm S,\nu}(1 - A_{\nu}) + B_{e,\nu}A_{\nu}) \, d\nu$$

= $B_{\rm S}(1 - A) + B_{e}A$

$$F_{\rm H_2O} = \int (B_{s,\nu}(1 - A_{\nu}) + B_{e,\nu}A_{\nu}) \, d\nu$$

= $B_s(1 - A) + B_eA$

soit

$$B_e = \frac{F_{\rm H_2O} - B_{\rm s}(1 - A)}{A}$$

$$T_e = \sqrt[4]{\frac{B_e}{\sigma}}$$

$$F_{H_2O} = \int (B_{s,\nu}(1 - A_{\nu}) + B_{e,\nu}A_{\nu}) d\nu$$

$$= B_s(1 - A) + B_eA$$
soit
$$B_e = \frac{F_{H_2O} - B_s(1 - A)}{A}$$

$$T_e = \sqrt[4]{\frac{B_e}{\sigma}}$$
Température d'émission en fonction de la quantité de vapeur

d'eau dans l'atmosphère



Flux spectral sortant de l'atmosphère avec la distribution standard en vapeur d'eau

$$F_{\rm H_2O,\nu} = B_{\rm S,\nu}(1-A) + B_{e,\nu}A$$

Réalisation du modèle : Combinaison des effets du CO_2 et de la vapeur d'eau



Distribution verticale standard en vapeur d'eau

Réalisation du modèle : Combinaison des effets du CO_2 et de la vapeur d'eau



Distribution verticale standard en vapeur

d'eau

Hypothèse : l'intégralité de la vapeur d'eau est considérée comme «en dessous» du CO₂

Réalisation du modèle : Combinaison des effets du ${\rm CO}_2$ et de la vapeur d'eau



Flux sortant de l'atmosphère

Réalisation du modèle : Combinaison des effets du CO_2 et de la vapeur d'eau



Flux sortant de l'atmosphère

$$F = \int (B_{s,\nu}(1 - A_{\nu}) + B_{e,\nu}A_{\nu}) d\nu$$

=
$$\int_{\nu \in [\nu_c - \Delta \nu/2; \nu_c + \Delta \nu/2]} B_{e,CO_2,\nu} d\nu + \int_{\nu \notin [\nu_c - \Delta \nu/2; \nu_c + \Delta \nu/2]} F_{H_2O,\nu} d\nu |_{18}$$

1. Effet de serre atmosphérique

2. Réalisation du modèle

- 3. Validité du modèle
- 3.1 Flux sortant au sommet de l'atmosphère
- 3.2 Forçage radiatif instantané

4. Conclusion

Validité du modèle : Flux sortant au sommet de l'atmosphère



Flux total sortant au sommet de l'atmosphère en fonction de la concentration en CO_2 pour différentes quantités de vapeur d'eau; 4AOP en pointillés, modèle en continu

Validité du modèle : Forçage radiatif instantané



Forçage radiatif en fonction de la concentration en CO₂ pour différentes quantités de vapeur d'eau (référence : 300 ppmv CO₂, distribution standard en vapeur d'eau); 4AOP en pointillés, modèle en continu

- 1. Effet de serre atmosphérique
- 2. Réalisation du modèle
- 3. Validité du modèle
- 4. Conclusion

 Modèle simple ayant un bon comportement qualitatif et donnant de bons ordre de grandeur de flux au sommet de l'atmosphère et de forçage radiatif

- Modèle simple ayant un bon comportement qualitatif et donnant de bons ordre de grandeur de flux au sommet de l'atmosphère et de forçage radiatif
- Erreur faible sur le forçage radiatif pour la vapeur d'eau et le CO₂ seuls

- Modèle simple ayant un bon comportement qualitatif et donnant de bons ordre de grandeur de flux au sommet de l'atmosphère et de forçage radiatif
- Erreur faible sur le forçage radiatif pour la vapeur d'eau et le CO_2 seuls
- Méthode de combinaison des effets de la vapeur d'eau et du CO₂ à améliorer

Remerciements

Coefficient donnant le forçage radiatif



Forçage radiatif et régression linéaire en fonction de la concentration en CO₂ en échelle logarithmique

Coefficient donnant le forçage radiatif



Erreur sur le coefficient α en fonction du coefficient appliqué à la distribution standard en vapeur d'eau

Altitude d'émission de la vapeur d'eau



Température d'émission en fonction de la quantité de vapeur d'eau

Altitude d'émission en fonction de la quantité de vapeur d'eau

$$\nu_{\rm C} = \frac{\int \nu B_{\rm S,\nu} A_{\nu} d\nu}{\int B_{\rm S,\nu} A_{\nu} d\nu}$$

Détermination de la largeur de la bande d'absorption du $\rm CO_2$

$$\Delta \nu \cdot B_{\mathrm{S},\nu_{\mathrm{C}}} = \int B_{\mathrm{S},\nu} A_{\nu} d\nu$$

SOIL

$$\Delta \nu = \frac{\int B_{s,\nu} A_{\nu} d\nu}{B_{s,\nu_c}}$$

Détermination de la température d'émission du $\rm CO_2$

$$F = \int B_{s,\nu}(1-A_{\nu})d\nu + \int B_{e,\nu}A_{\nu}d\nu = B_s - \int B_{s,\nu}A_{\nu}d\nu + \int B_{e,\nu}A_{\nu}d\nu$$
$$F = B_s + (B_{e,\nu_c} - B_{s,\nu_c})\Delta\nu$$
$$B_{e,\nu_c} = B_{s,\nu_c} + \frac{F - B_s}{\Delta\nu}$$
$$T_e = \frac{hc\nu_c}{k_B} \frac{1}{\ln\left(1 + \frac{2\pi hc^2\nu_c^3}{B_{e,\nu_c}}\right)}$$

$$B_{\nu} = 2\pi h c^2 \nu^3 \frac{1}{\exp\left(\frac{hc\nu}{k_{\rm B}T}\right) - 1}$$

$$F = \sigma T^4$$

avec
$$\sigma = 5,67 imes 10^{-8} ext{ W m}^{-2} ext{ K}^{-4}$$

Calcul du flux total sortant de l'atmosphère

$$F = \int_{\nu \in [\nu_c - \Delta\nu/2; \nu_c + \Delta\nu/2]} B_{e, CO_2, \nu} d\nu + \int_{\nu \notin [\nu_c - \Delta\nu/2; \nu_c + \Delta\nu/2]} F_{H_2O, \nu} d\nu$$

où

$$F_{\rm H_2O,\nu} = B_{\rm S,\nu}(1-A) + B_{e,{\rm H_2O},\nu}A$$

Ajustement sur la température d'émission du CO_2



Température d'émission en fonction de la concentration en CO₂

Fonction d'ajustement : $T_e = T_s - \beta \log(\gamma x + \delta \sqrt{x})$

x : concentration en CO_2

Ajustement sur l'absorptivité moyenne de la vapeur d'eau



Absorptivité moyenne en fonction du coefficient appliqué à la distribution standard en vapeur d'eau

Fonction d'ajustement :

$$A = K(1 - \exp(-\alpha X)) + \beta \log(\gamma X + \delta \sqrt{X} + 1)$$

x : coefficient appliqué à la distribution standard en vapeur d'eau

Ajustement sur la température d'émission de la vapeur d'eau



Température d'émission en fonction du coefficient appliqué à la distribution standard en vapeur d'eau

$$T_e = f(x) = T_s - K(1 - \exp(-\alpha x)) - \beta \log(\gamma x + \delta \sqrt{x} + 1) \text{ si } x \in [0, x_0]$$

$$T_e = f(x_0) - Z(x - x_0)^{\kappa} \text{ sinon}$$

x : coefficient appliqué à la distribution standard en vapeur d'eau

- [1] F. Cheruy, N. Scott, R. Armante, B. Tournier, and A. Chedin. Contribution to the development of radiative transfer models for high spectral resolution observations in the infrared. *Journal of Quantitative Spectroscopy and Radiative Transfer*, 53(6) :597 – 611, 1995.
- [2] J.-L. Dufresne, V. Eymet, C. Crévoisier, and J.-Y. Grandpeix. Greenhouse effect : the relative contributions of emission height and total absorption. *Journal of Climate*, in rev.
- [3] J.-L. Dufresne and J. Treiner. L'effet de serre atmosphérique : plus subtil qu'on ne le croit! *La Météorologie*, 72 :31–41, 2011.

- [4] R. T. Pierrehumbert. Infrared radiation and planetary temperature. *Physics Today*, 64 :33–38, 2011.
- [5] W. Zhong and J. D. Haigh. The greenhouse effect and carbon dioxide. *Weather*, 68(4) :100–105, 2013.