

TIPE (Océan)

Un phénomène d'hystérésis dans un modèle de circulation thermohaline

Neven VILLANI (353)

Épreuve de TIPE

Session 2020

Plan de l'exposé

- 1 Introduction
- 2 Construction du modèle
- 3 Présentation des résultats de l'étude analytique
- 4 Simulation numérique
- 5 Conclusion

Introduction : contexte et définitions

La dérive nord atlantique

- Circulation en surface de l'équateur vers le pôle
- Eaux chaudes
- Extension du Gulf Stream
- Inquiétudes liées au rôle climatique :
 - Influence exacte mal connue
 - Inversion possible ?
 - Refroidissement local ?
 - Phénomène d'hystérésis ?

L'objet de cette étude est la dérive nord-atlantique, un ensemble de courants chauds qui circulent de l'équateur vers les pôles en surface de l'océan.

Le Gulf Stream est inclus dans cette dérive nord-atlantique, mais on utilise souvent par abus de langage le terme "Gulf Stream" pour désigner l'ensemble des courants. Comme notre modèle ne sera pas assez fin pour distinguer le Gulf Stream des autres courants, nous nous autoriserons cet abus.

L'étendue du rôle du Gulf Stream dans la régulation du climat est mal connue, et si comme certains articles le suggèrent il pourrait venir à s'inverser à cause du réchauffement climatique, il est envisagé qu'un refroidissement local en Europe soit provoqué.

Introduction : contexte et définitions

Qu'est-ce que l'hystérésis ?

"Soit une grandeur cause notée C produisant une grandeur effet notée E . On dit qu'il y a hystérésis lorsque la courbe $E = f(C)$ obtenue à la croissance de C ne se superpose pas avec la courbe $E = f(C)$ obtenue à la décroissance de C ."

Source de :

- Non linéarité
- Irréversibilité

D'autres phénomènes célèbres qui présentent un phénomène d'hystérésis sont :

1. Hystérésis élastique : un élastique suspendu et chargé avec une masse n'a pas la même élongation à l'équilibre si on atteint la charge cible par le haut ou par le bas (grandeur cause : m , grandeur effet : l)
2. Régulateur de température : la commande d'allumage se déclenche à une température $T_{allumage} < T_{cible}$, et s'interrompt à $T_{extinction} > T_{cible}$. Sur tout l'intervalle $[T_{allumage}; T_{extinction}]$ (grandeur cause), la valeur de la puissance délivrée par la chaudière (grandeur effet) dépend de laquelle des deux bornes a été franchie en dernier.

Premières approximations

- Géométrie simplifiée de l'océan
- Pas d'atmosphère
- Seulement deux compartiments homogènes

Contrairement aux autres approximations que nous ferons par la suite, celles-ci sont difficiles à justifier.

Il est évident que la présence de reliefs (proximité des côtes, fonds marins), d'une atmosphère, et d'une inhomogénéité du brassage des eaux selon les profondeurs et les latitudes auront des conséquences majeures sur la circulation océanique, mais ces approximations sont nécessaires pour pouvoir construire notre modèle.

À l'inverse, toutes les autres approximations qui suivront pourraient être éliminées sans changer de structure générale du modèle, quitte à augmenter soit la précision des valeurs numériques des paramètres, soit le temps de calcul lors de la simulation numérique.

La présence de ces approximations nécessite de recadrer les objectifs de cette étude : elles sont tellement grandes que les résultats obtenus, quels qu'ils soient, ne pourront pas servir de prédiction. Nous nous contenterons donc d'envisager des scénarios possibles qu'un modèle plus précis permettrait de confirmer ou d'invalidier, mais il ne sera pour l'instant pas question d'envisager leur plausibilité.

Le modèle de Stommel

Océan à deux compartiments homogènes

L'océan est modélisé par deux compartiments homogènes, qui présentent chacun une salinité et une température variables au cours du temps.

Équateur

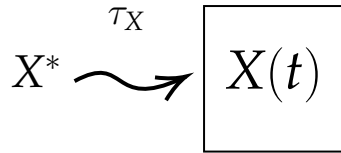
$(T_e(t), S_e(t))$

Pôle

$(T_p(t), S_p(t))$

Forçage

Retour des grandeurs à leur valeur à l'équilibre



$$dX(t)_{\text{Forçage}} = \frac{X^* - X(t)}{\tau_X} \cdot dt$$

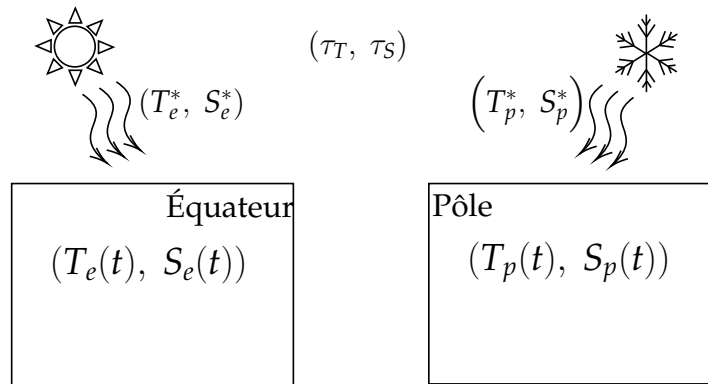
τ_T	$\approx 1\text{mois}$	τ_S	$\approx 6\text{mois}$
T_e^*	$\approx 30^\circ\text{C}$	S_e^*	$\approx 38\text{psu}$
T_p^*	$\approx 2^\circ\text{C}$	S_p^*	$\approx 32\text{psu}$

On suppose que la température et la salinité tendent en l'absence de perturbations extérieures vers des valeurs de forçage, et cela à vitesse exponentielle caractérisée par un temps de relaxation (constant).

1psu \equiv 1g de sel/1kg d'eau

Le modèle de Stommel

Océan à deux compartiments homogènes



Dans le cadre de notre modèle, il y a six paramètres de forçage : deux temps de relaxation pour la température et la salinité, et des valeurs de forçage en température et en salinité pour chaque compartiment.

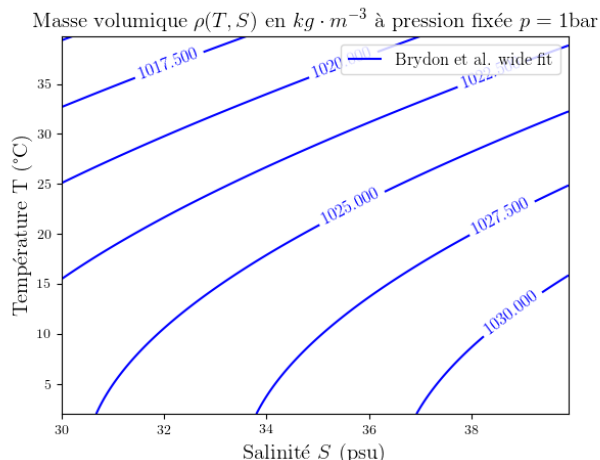
À l'équateur, le soleil réchauffe l'eau et provoque de l'évaporation, ce qui tend à augmenter la salinité.

Au pôle, la fonte de banquise refroidit l'océan et engendre un apport d'eau pure qui réduit la salinité.

Les valeurs fournies sont des estimations (les grandeurs réelles sont difficiles à déterminer et peuvent même varier d'un océan à un autre).

Équation d'état

Densité de l'eau de mer en fonction de sa salinité et de sa température



L'équation d'état de l'eau de mer fournit une expression de la masse volumique en fonction de la température et de la salinité.

La meilleure approximation connue est un polynôme à 26 termes, de degrés 4 en T , 2 en P et $\frac{3}{2}$ en S .

On dispose d'une approximation de degré moindre (Brydon et al., A new approximation of the equation of state for seawater, suitable for numerical ocean models) qui est incluse à la simulation ci-jointe et peut être sélectionnée comme méthode de calcul via `#define EOS_ID 1` dans `src/metavars.h`

Linéarisation en T et S

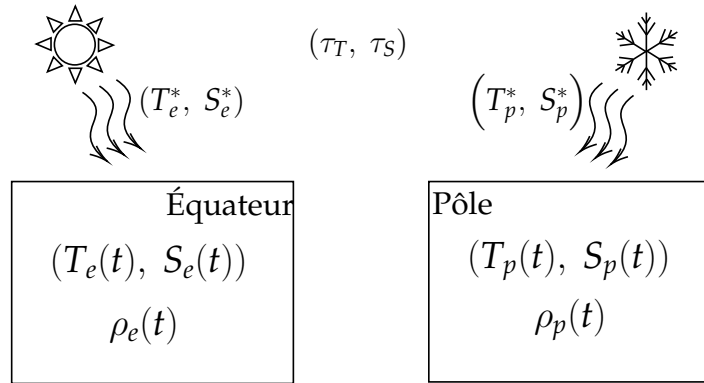
$$\rho = \rho_0 [\beta(S - S_0) - \alpha(T - T_0)]$$

T_0	$= 10\text{ }^{\circ}\text{C}$	S_0	$= 35\text{ psu}$
α	$= 1,67 \cdot 10^{-4}\text{ K}^{-1}$	β	$= 0,78 \cdot 10^{-3}\text{ psu}^{-1}$

Même le polynôme à 7 termes (la pression est considérée la même partout, nous justifierons que cela est raisonnable dans une des diapositives annexes) est déjà trop pour une étude analytique, donc nous nous contenterons dans un premier temps d'une linéarisation de l'équation d'état autour d'un état de référence : 32.3 psu, 15°C.

Le modèle de Stommel

Océan à deux compartiments homogènes



Nous obtenons alors deux densités : une à l'équateur et une au pôle.

Circulation

Établissement du flux de surface

$$\phi = \lambda \cdot (\rho_p - \rho_e)$$

$$\phi \quad \text{kg/s}$$

$$\lambda \approx 10^7 \text{ m}^3/\text{s}$$

$$\rho_p - \rho_e \approx 1 \text{ kg/m}^3$$

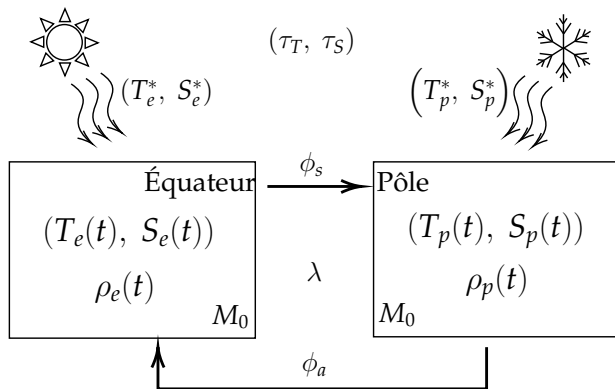
Une réécriture de la loi de Fick (voir annexes) permet d'exprimer un flux de matière engendré par une différence de densité.

λ dépend beaucoup de la géométrie de l'océan, mais est de l'ordre de quelques dizaines de Sv ($1\text{Sv} = 10^6\text{m}^3/\text{s}$)

La différence de densité observée entre le pôle et l'équateur est de l'ordre de 1 pour 1000

Le modèle de Stommel

Océan à deux compartiments homogènes



Notre modèle est alors complet une fois les flux de surface et de profondeur pris en compte : on suppose que la masse d'eau contenue dans chaque compartiment est constante au cours du temps, donc les deux flux sont de même intensité.

On prend par convention le flux de surface positif lorsqu'il s'établit de l'équateur vers le pôle.

Variation des paramètres

Couplage des deux compartiments

$$dS_e(t)_{\text{Couplage}} = \frac{S_e(t) \cdot (M_0 - \delta m) + S_p(t) \cdot \delta m}{M_0} - S_e(t)$$

$$dS_e(t)_{\text{Couplage}} = (S_p(t) - S_e(t)) \cdot \frac{\delta m}{M_0}$$

$$\delta m \equiv |\phi| \cdot dt$$

$$dS_e(t) = dS_e(t)_{\text{Couplage}} + dS_e(t)_{\text{Forçage}}$$

Variation des paramètres

Couplage des deux compartiments

$$\dot{T}_e = (T_p - T_e) \cdot \frac{\phi}{M_0} + \frac{T_e^* - T_e}{\tau_T} \quad (1)$$

$$\dot{T}_p = (T_e - T_p) \cdot \frac{\phi}{M_0} + \frac{T_p^* - T_p}{\tau_T} \quad (2)$$

$$\dot{S}_e = (S_p - S_e) \cdot \frac{\phi}{M_0} + \frac{S_e^* - S_e}{\tau_S} \quad (3)$$

$$\dot{S}_p = (S_e - S_p) \cdot \frac{\phi}{M_0} + \frac{S_p^* - S_p}{\tau_S} \quad (4)$$

$$\phi = \lambda \cdot (\rho_p - \rho_e) \quad (5)$$

$$\rho = \rho_0 \cdot [\beta(S - S_0) - \alpha(T - T_0)] \quad (6)$$

Résolution

Recherche de l'équilibre

$$\hat{\alpha} = \left(1 + |\hat{\phi}|\right) \left(\hat{\phi} + \frac{\hat{\beta}\hat{\delta}}{\hat{\delta} + |\hat{\phi}|} \right)$$

$$\hat{\phi} \propto \phi$$

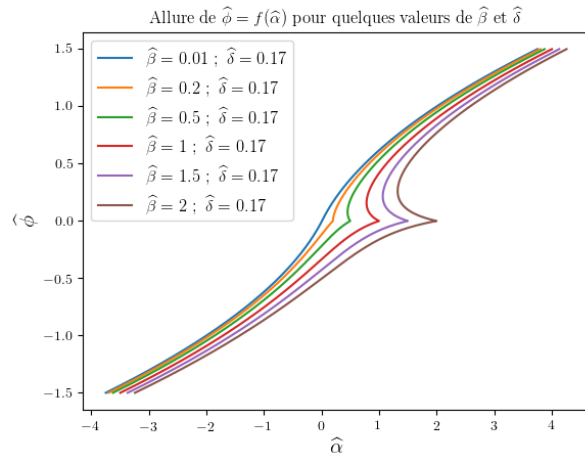
$$\hat{\alpha} \propto T_p^* - T_e^*$$

$$\hat{\beta} \propto S_p^* - S_e^*$$

$$\hat{\delta} \equiv \frac{\tau_T}{\tau_S}$$

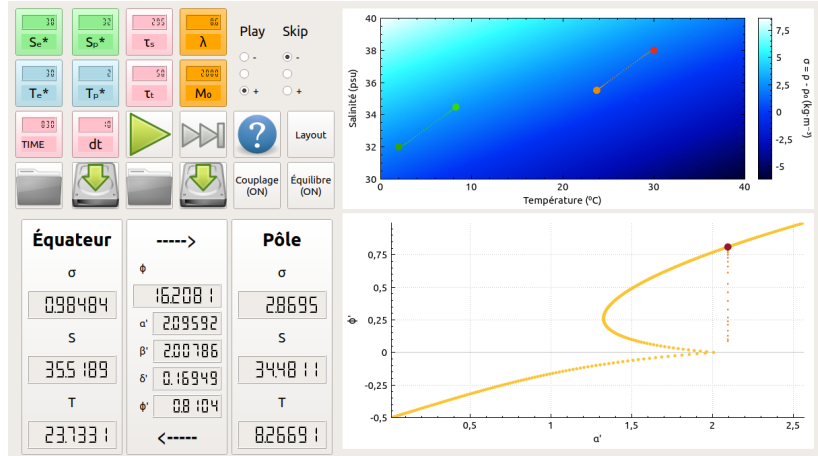
Position d'équilibre

Allure de $\hat{\phi} = f(\hat{\alpha})$ et influence des paramètres



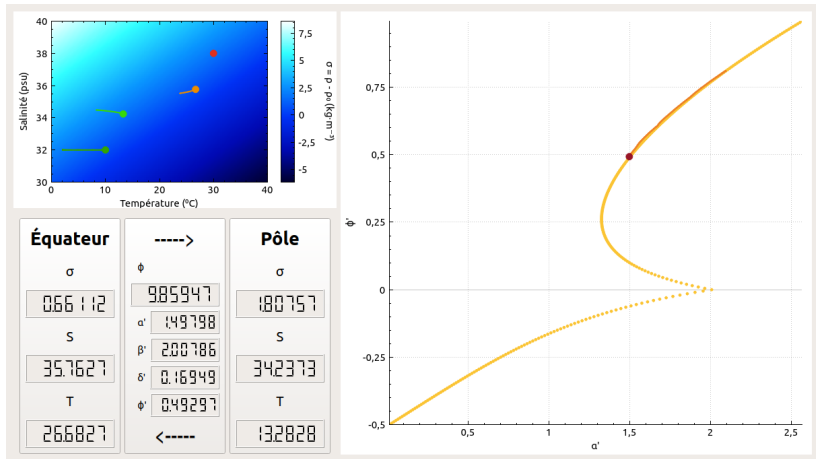
Position d'équilibre

Confirmation par la simulation de la stabilité



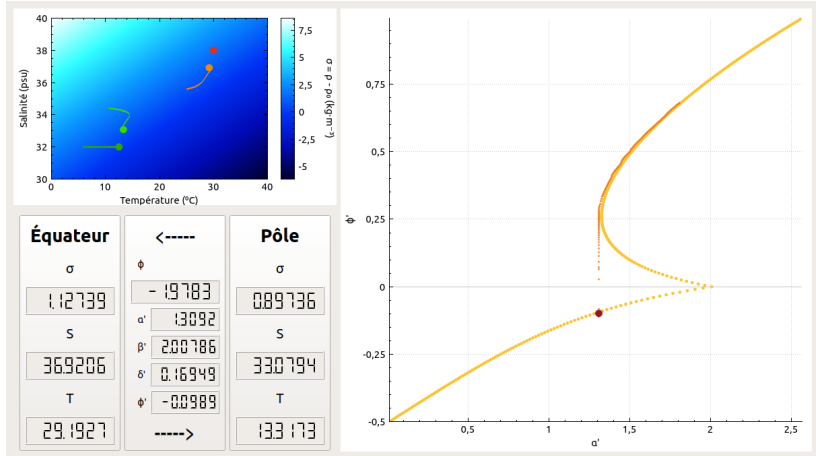
Évolution du système

Diminution d'intensité du Gulf Stream



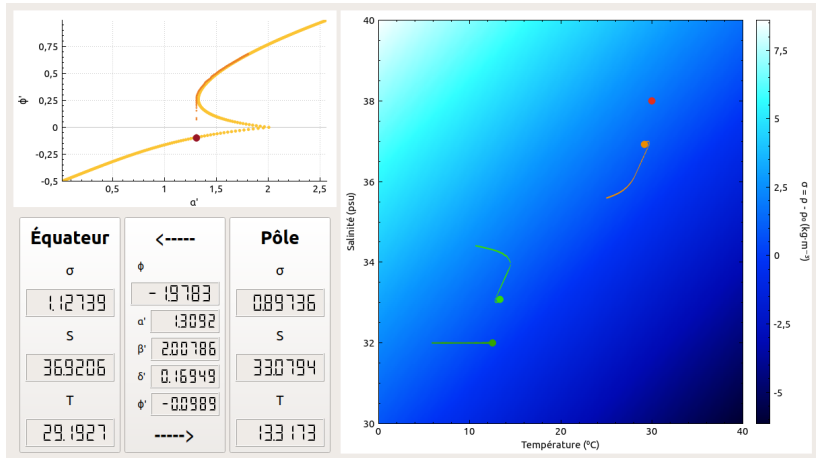
Évolution du système

Inversion brutale du sens de circulation



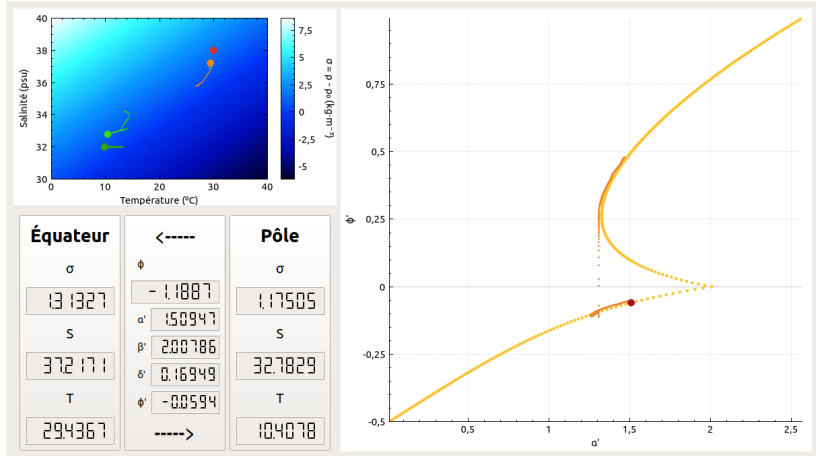
Évolution du système

Refroidissement aux pôles



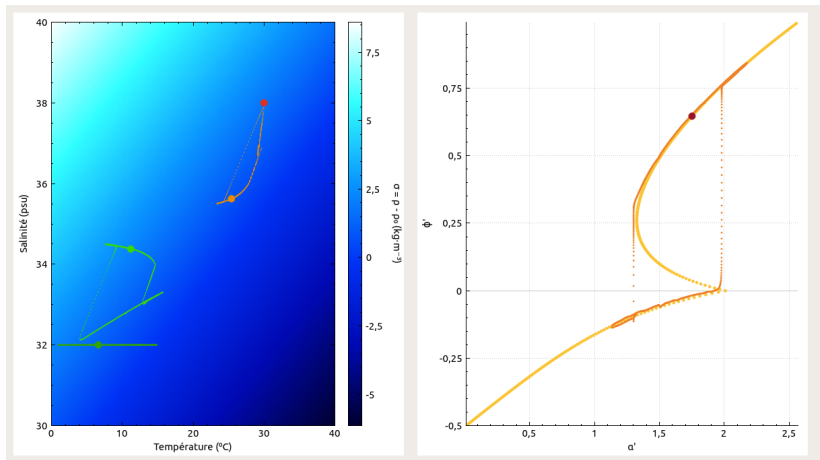
Hystérésis

Irréversibilité de l'évolution



Hystérésis

Cycle complet

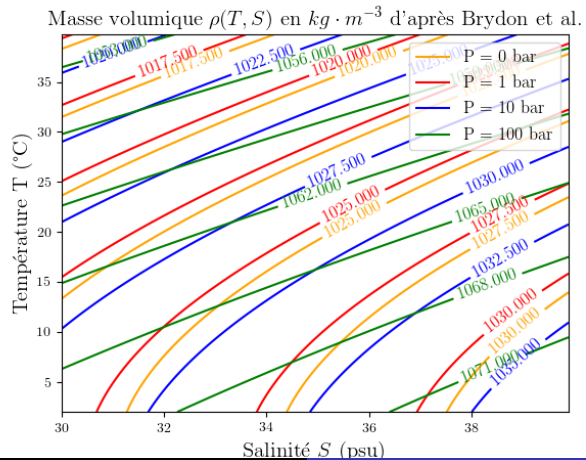


Conclusion

- Inutilisable en tant que tel
- Peut faciliter l'étude d'un modèle plus précis
- Permet d'envisager des scénarios à tester

Équation d'état

Influence de la pression



Circulation

Loi de Fick et établissement du flux de surface

$$\vec{j} = -D \cdot \overrightarrow{\text{grad}} n$$

$$\vec{j} \cdot m \cdot S = -D \cdot m \cdot S \cdot \overrightarrow{\text{grad}} n$$

$$j \cdot m \cdot S = -D \cdot m \cdot S \cdot \frac{dn}{dx}$$

$$j \cdot m \cdot S = -D \cdot m \cdot S \cdot \frac{\Delta n}{\Delta x}$$

$$\lambda \equiv \frac{D \cdot S}{\Delta x}$$

$$\phi \equiv j \cdot m \cdot S$$

$$\rho \equiv m \cdot n$$

$$\phi = \lambda \cdot \Delta \rho$$

Mélange

Eaux de salinités et températures différentes

$$\Delta U_{i \rightarrow f} = m \cdot c \cdot (T^f - T^i)$$

$$\Delta M^{\text{sel}}_{i \rightarrow f} = m \cdot (S^f - S^i)$$

$$\Delta U_{i \rightarrow f}^1 + \Delta U_{i \rightarrow f}^2 = 0$$

$$\Delta M^{\text{sel}}_{i \rightarrow f}^1 + \Delta M^{\text{sel}}_{i \rightarrow f}^2 = 0$$

$$m_1 \cdot T_1^f + m_2 \cdot T_2^f = m_1 \cdot T_1^i + m_2 \cdot T_2^i \quad m_1 \cdot S_1^f + m_2 \cdot S_2^f = m_1 \cdot S_1^i + m_2 \cdot S_2^i$$

$$T^f = \frac{m_1 \cdot T_1^i + m_2 \cdot T_2^i}{m_1 + m_2}$$

$$S^f = \frac{m_1 \cdot S_1^i + m_2 \cdot S_2^i}{m_1 + m_2}$$

Résolution

Découplage des équations

$$(2) - (1) \quad \frac{d(T_p - T_e)}{dt} = \frac{T_p^* - T_e^* + T_e - T_p}{\tau_T} - \frac{2|\phi|}{M_0}(T_p - T_e)$$

$$(4) - (3) \quad \frac{d(S_p - S_e)}{dt} = \frac{S_p^* - S_e^* + S_e - S_p}{\tau_S} - \frac{2|\phi|}{M_0}(S_p - S_e)$$

$$\frac{d\hat{T}}{d\hat{t}} = 1 - \hat{T} - |\hat{\phi}| \cdot \hat{T} \quad \frac{d\hat{S}}{d\hat{t}} = \hat{\delta}(1 - \hat{S}) - |\hat{\phi}| \cdot \hat{S}$$

$$\hat{T} \equiv \frac{T_p - T_e}{T_p^* - T_e^*} \quad \hat{S} \equiv \frac{S_p - S_e}{S_p^* - S_e^*} \quad \hat{t} \equiv \frac{t}{\tau_T} \quad \hat{\delta} \equiv \frac{\tau_T}{\tau_S} \quad \hat{\phi} \equiv \frac{2\tau_T}{M_0}\phi$$

Résolution

Expression du flux

$$\begin{aligned}\widehat{\phi} &= \frac{2\tau_T}{M_0}\phi \\ &= \frac{2\tau_T}{M_0}\lambda\rho_0 \left[-\alpha(T_p^* - T_e^*)\widehat{T} + \beta(S_p^* - S_e^*)\widehat{S} \right] \\ &= \widehat{\alpha}\widehat{T} - \widehat{\beta}\widehat{S}\end{aligned}$$

$$\widehat{\alpha} = \frac{2\tau_T}{M_0}\lambda\rho_0\alpha(T_e^* - T_p^*) > 0$$

$$\widehat{\beta} = \frac{2\tau_T}{M_0}\lambda\rho_0\beta(S_e^* - S_p^*) > 0$$

Résolution

Recherche de l'équilibre

$$\frac{d\hat{T}}{d\hat{t}} = 1 - \hat{T} - |\hat{\phi}| \cdot \hat{T} = 0 \quad \Rightarrow \quad \hat{T} = \frac{1}{1 + |\hat{\phi}|}$$

$$\frac{d\hat{S}}{d\hat{t}} = \hat{\delta}(1 - \hat{S}) - |\hat{\phi}| \cdot \hat{S} = 0 \quad \Rightarrow \quad \hat{S} = \frac{\hat{\delta}}{\hat{\delta} + |\hat{\phi}|}$$

$$\hat{\phi} = \frac{\hat{\alpha}}{1 + |\hat{\phi}|} - \frac{\hat{\beta}\hat{\delta}}{\hat{\delta} + |\hat{\phi}|}$$

Résolution

Recherche de l'équilibre

$$\widehat{\phi} = \frac{\widehat{\alpha}}{1 + |\widehat{\phi}|} - \frac{\widehat{\beta}\widehat{\delta}}{\widehat{\delta} + |\widehat{\phi}|}$$

$$\widehat{\alpha} = \left(1 + |\widehat{\phi}|\right) \left(\widehat{\phi} + \frac{\widehat{\beta}\widehat{\delta}}{\widehat{\delta} + |\widehat{\phi}|}\right)$$

$$\frac{d\widehat{\alpha}}{d\widehat{\phi}} = \left(\widehat{\phi} + \frac{\widehat{\beta}\widehat{\delta}}{\widehat{\delta} + |\widehat{\phi}|}\right) \frac{d|\widehat{\phi}|}{d\widehat{\phi}} + \left(1 + |\widehat{\phi}|\right) \left(1 - \frac{\widehat{\beta}\widehat{\delta}}{(\widehat{\delta} + |\widehat{\phi}|)^2} \frac{d|\widehat{\phi}|}{d\widehat{\phi}}\right)$$

Résolution

Recherche de l'équilibre

$$\left. \frac{d\hat{\alpha}}{d\hat{\phi}} \right|_{\hat{\phi} \approx 0} \approx 1 - \hat{\beta} \left(\frac{1 - \hat{\delta}}{\hat{\delta}} \right) \frac{d|\hat{\phi}|}{d\hat{\phi}}$$

$$\left. \frac{d\hat{\alpha}}{d\hat{\phi}} \right|_{\hat{\phi} \geq 0} \approx 1 - \hat{\beta} \left(\frac{1 - \hat{\delta}}{\hat{\delta}} \right) \quad \left. \frac{d\hat{\alpha}}{d\hat{\phi}} \right|_{\hat{\phi} \leq 0} \approx 1 + \hat{\beta} \left(\frac{1 - \hat{\delta}}{\hat{\delta}} \right)$$

$$0 < \hat{\delta} < 1$$

$$\hat{\beta} \left(\frac{1 - \hat{\delta}}{\hat{\delta}} \right) > 1$$