Modelowanie klimatu

Axel Zuziak, Marcin Węglarz

AGH WFiIS Fizyka Techniczna

16 marca 2015

Co to jest klimat?

Klimat

Klimatem nazywamy średnie warunki pogodowe obserwowane w danym miejscu na przestrzeni lat.

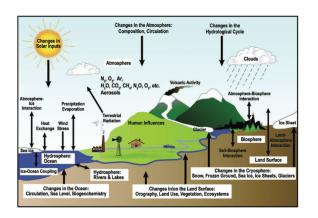
Modele klimatu są uproszonym opisem skomplikowanych procesów.

Klimat dzielimy na:

- Atmosfera
- Hydrosfera
- Kriosfera
- Powierzchnia lądowa
- Biosfera

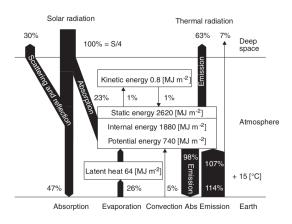
Składniki klimatotwórcze:

- Temperatura
- Opady
- Zachmurzenie
- Wilgotność
- Wiatr



Rysunek: Czynniki definiujące i wpływające na klimat

Zerowymiarowy model cieplarniany



Rysunek: Zerowymiarowy model bilansu promieniowania.[2]

Matematyczne spojrzenie na bilans energetyczny

Bardzo prosty model bilansu radiacyjnego

$$(1-a)\frac{S}{4} = \sigma T_a^4 + t\sigma T_s^4$$

Bilans dla powierzchni Ziemi

$$(-t_a)(1-a_s)\frac{S}{4}+c(T_s-T_a)+\sigma T_s^4(1-a_a')-\sigma T_a^4=0$$

Bilans dla atmosfery

$$-(1-a_{a}-t_{a}+a_{s}t_{a})\frac{S}{4}-c(T_{s}-T_{a})-\sigma T_{s}^{4}(1-t_{a}^{'}-a_{a}^{'})+2\sigma T_{a}^{4}=0$$

(Wartości z primem to wartości dla fal długich.)

Wymuszenie radiacyjne i sprzężenie zwrotne.

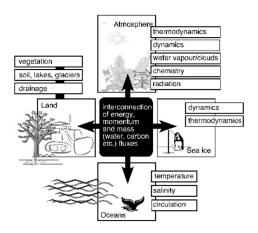
Wymuszeniem radiacyjnym nazywamy zjawisko zmiany temperatury na powierzchni Ziemi celem wyrównania bilansu radiacyjnego.

Wzory do ilościowego opisu zmian temperatury

$$\Delta I = \frac{\partial I}{\partial T_s} \Delta T_s$$

$$\frac{\partial I}{\partial T_s} = \frac{4}{T_s} (1 - a) \frac{S}{4}$$

Trójwymiarowy model klimatu



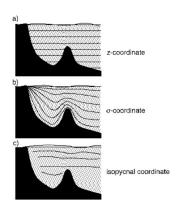
Rysunek: Wymiana wielkości fizycznych pomiędzy składowymi modelu

Modelowanie oceanu

Na ocean wpływa:

- Siła mechaniczna wiatru
- Wypadkowy efekt gęstości i zasolenia wody
- Wymiana ciepła z atmosferą
- Wilgotność

Skutkiem ruchu obrotowego są prądy(pływy) oceanu.

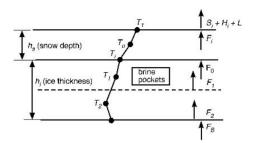


Rysunek: Opis

Modelowanie kriosfery

Własności kriosfery:

- Śnieg i lód mają wysokie albedo są istotne w globalnym bilansie ciepła.
- Zwiększają wymianę ciepła i gazów pomiędzy oceanami a atmosferą.



Rysunek: Najprostszy model to trójwarstowy model termodynamiczny



Modelowanie atmosfery

Prawo zachowania pędu

$$rac{D\mathbf{v}}{Dt} = -2\mathbf{\Omega} imes \mathbf{v} -
ho^{-1}
abla p + \mathbf{g} + \mathbf{F}$$

Prawo zachowania masy

$$\frac{D\rho}{Dt} = -\rho\nabla\cdot\mathbf{v} + C - E$$

Prawo zachowania energii

$$\frac{DI}{Dt} = -p\frac{D\rho^{-1}}{Dt} + Q$$

Równanie stanu gazu doskonałego

$$p = \rho RT$$

Modele klimatu

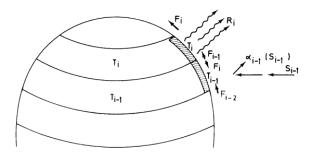
Ogólnie modele klimatu możemy podzielić na:

- zerowymiarowe
- 1-wymiarowe
- 2-wymiarowe
- 3-wymiarowe

Spośród powyższych najdokładniejsze są modele 3-wymiarowe, z których należy wyróżnić

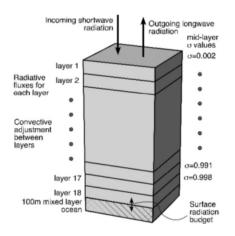
- GCM (general circulation model), AGCM,OGCM,CGCM lub AOGCM
- RCM (regional climate model)

Jednowymiarowy EBM(energy balance model)



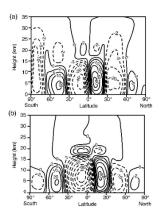
Rysunek: Schemat jednowymiarowego modelu bilansu energii.[3]

Jednowymiarowy RCM(radiative-convective model)



Rysunek: Schemat jednowymiarowego modelu radiacyjno-konwekcyjnego.[1]

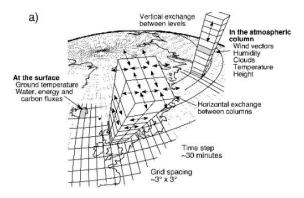
Przykład dwuwymiarowego modelu SD



Rysunek : Rysunek przedstawia średni roczny przepływ masy. a) obserwowany, b) przewidziany modelem[1]

Implementacja modelu GCM

W celu implementacji naszych równań musimy im nadać wartości dyskretne. Modelujemy atmosferę, dzieląc ją na pudła.



Rysunek: Model podziału atmosfery na pudła. Dopuszczamy wymiany wertykalne i horyzontalne.[1]

Teoria Chaosu na przykładzie układu Lorentza

$$\begin{cases} \dot{x} = \sigma(y - x) \\ \dot{y} = x(\rho - z) - y \\ \dot{z} = xy - \beta z \end{cases}$$



Rysunek : Trajektoria układu Lorenza

References



[1] K.McGuffie, A. Henderson-Sellers A Climate Modelling Primer John Wiley & Sons, Chichester, wydanie trzecie, 2005



[2] E. Boeker, R. Grondelle Fizyka środowiska PWN, Warszawa, 2002



[3] https://www.e-education.psu.edu

←□ → ←□ → ← ≥ → ← ≥ → − ≥

The End