

Modelowanie klimatu

Axel Zuziak, Marcin Węglarz

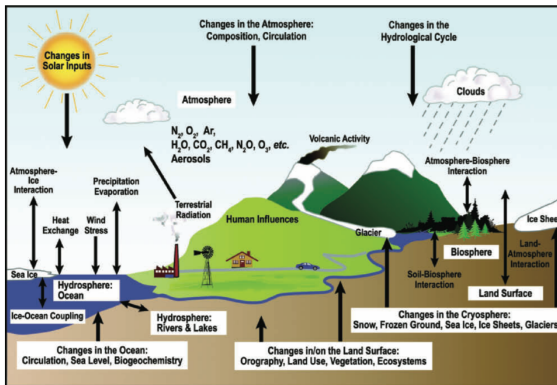
AGH WFiIS
Fizyka Techniczna

10 marca 2015

Co to jest klimat?

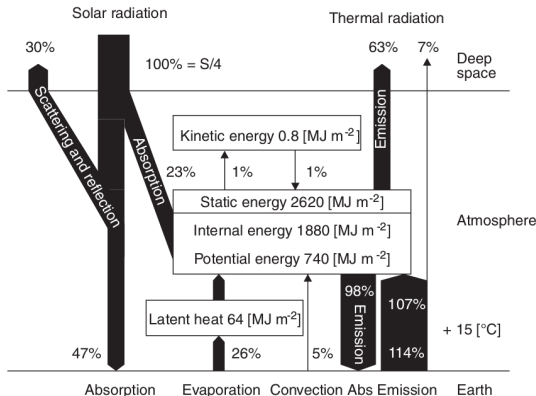
Klimatem nazywamy średnie warunki pogodowe obserwowane w danym miejscu na przestrzeni lat. Przykładowe czynniki: temperatura, opady, zachmurzenie, wilgotność. Modele klimatu są uproszczonym opisem skomplikowanych procesów. Klimat dzielimy na pięć części:

- **Atmosfera** Gazowa część ponad powierzchnią ziemi.
- **Hydrosfera** Wszystkie formy wody nad i pod powierzchnią ziemi.
- **Kriosfera** Wszystkie formy wody w postaci lodu.
- **Powierzchnia lądowa**
- **Biosfera** Organizmy żyjące w hydrosferze oraz na powierzchni lądowej.



Rysunek : Czynniki definiujące i wpływające na klimat

Zerowymiarowy model cieplarniany



Rysunek : Zerowymiarowy model bilansu promieniowania

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

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

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.)

Hipotetyczne przykłady

- *Współczesna Ziemia.* ($a = 0,30$, $T_s = 288K$)
- *Biała Ziemia.* ($a = 0,50$; $T_s = 268K$)
- *Zima nuklearna.* ($a = 0,35$; $T_s = 284K$)

Wymuszenie radiacyjne i sprzężenie zwrotne.

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

Wzory do ilościowego opisu zmian temperatury

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

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

Przykłady zjawisk wpływających na globalne ocieplenie

Zjawiska mogące wzmacniać globalne ocieplenie:

- 1 Topienie się lodów i śniegów.
- 2 Zwiększenie ilości pary wodnej w powietrzu. ($t'_a \nearrow$; $a'_a \searrow$).
- 3 Wzrost zachmurzenia.
- 4 Wzrost CO_2 (mniejsza absorpcja przez oceany, szybszy rozkład materii).
- 5 Szybszy wzrost roślin i zmiana albedo.

Przykłady zjawisk wpływających na globalne ocieplenie

Zjawiska mogące osłabiać globalne ocieplenie:

- 1 Wzrost zawartości pary wodnej (średni spadek temperatury z wysokością maleje).
- 2 Wzmożony rozwój alg we wszystkich wodach (użycie CO_2 do fotosyntezy).

Opóźnienie czasowe ze względu na obecność oceanów

- Wysoka pojemność cieplna wody.
- Duża powierzchnia wód na Ziemi.
- Powolne zmiany temperatury.

Zmiana temperatury w wyniku wymuszenia radiacyjnego

$$\Delta T_s(t) = G_f \Delta I$$

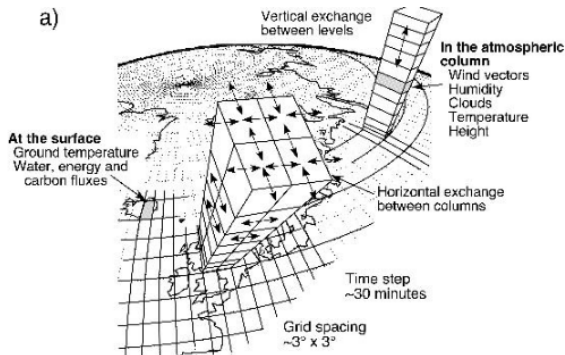
Ta sama zmiana po uwzględnieniu opóźnienia czasowego

$$\Delta T_s(t) = G_f \Delta I (1 - \exp^{-t/\tau_e})$$

$$\tau_e \approx 50 - 100 \text{ lat}$$

Implementacja

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



Rysunek : Model podziału atmosfery na pudła.

Modele klimatu

Ogólnie możemy podzielić na modele:

- 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)

TODO

- Zmienne w modelach
- Opisać modele 0/1/2/3 wymiarowe
- Problemy i sprzężenia zwrotne
- Modelowanie atmosfery, oceanu, lądu, innych

Plan prezentacji

- ❶ Co to jest klimat.
- ❷ Ważne pojęcia.
- ❸ Model zerowymiarowy - rozgrzewka (???).
- ❹ Modelowane zjawiska fizyczne (atmosfera, ocean ...).
- ❺ Sprzężenia zwrotne i parametryzacja.
- ❻ Rodzaje modeli + streszczenie.
- ❼ Implementacja GCM.

Modelowanie oceanu

TODO

Modelowanie kriosfery

TODO

Modelowanie powierzchni ziemi

TODO

Modelowanie zjawisk chemicznych w atmosferze

TODO

Modelowanie atmosfery

Prawo zachowania pędu

$$\frac{D\mathbf{v}}{Dt} = -2\boldsymbol{\Omega} \times \mathbf{v} - \rho^{-1}\nabla p + \mathbf{g} + \mathbf{F}$$

Prawo zachowania masy

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

Prawo zachowania energii

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

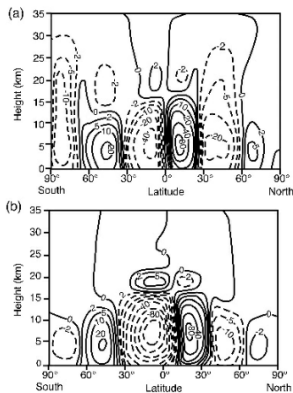
Równanie stanu gazu doskonałego

$$p = \rho RT$$

Modele 1D/2D/3D

- ① Model 1D:
 - Model RC (radiative-convective model).
 - One-dimensional EBM (energy balance model).
- ② Model 2D:
 - Two-dimensional SD (statistical dynamical) climate model.
- ③ Model 3D:
 - GCM (general circulation model)

Przykład modelowania 2D



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

References



K.McGuffie, A. Henderson-Sellers
A Climate Modelling Primer

The End