数値天気予報の歴史

これまでの数値天気予報の歴史を, Mesinger and Arakawa (1976)の記述に沿って簡略にまとめる.

• Wilhelm Bjerknes(1904)

大気運動の支配方程式を積分することで予測できることを最初に指摘.

• Richardson(1922)

初めて数値天気予報を実行¹⁾.しかし,得た結果は満足できないものであった.すなわち,増田によると,彼は *z* 系のプリミティブ方程式系を用いて計算を行ったが,実際にはほとんど気圧変化のない日を取り上げて計算したにも 関わらず,6時間の気圧変化が145 mb にもなったという.

• Courant, Friedeichs and Lewy(1928)

移流方程式を数値的に解く場合の安定性条件を提示²⁾.

・Rossby(1930年代後半)

ロスビー波解の導出,また大気の大規模運動を近似的に記述するには渦度方 程式を解けば十分であることを指摘.

・Charney, Fjørtoft and von Neumann(1940 年代後半)

ENIAC(Electronic Numerical Integrator and Computer)³⁾により, バロトロピッ ク大気に渦度方程式を適用した予報モデルを用いて数値天気予報に成功⁴⁾.

・数値予報の実用化

1955年,米国気象局はコンピュータ (IBM704)を導入し,数値予報を実用化. 日本の気象庁も 1959年に同じく IBM704を導入し数値予報を開始.

¹⁾Richardson は全球を 3200 個の格子点で覆い,1 日予報を 12 時間以内に実行するには6万4千 人で一斉に計算する必要があると推定した.

²⁾これを CFL 条件という.

³⁾1945年に登場した世界初の電子計算機.

⁴⁾1 日予報に 1 日計算時間がかかったとされている. 詳しくは Charney et al. (1950) を参照された い.

・その後

基礎方程式はプリミティブ方程式 (primitive equation)⁵⁾, これに物理過程 (放 射, 降水等)を導入したものを解くようになった. 実際の計算は渦度方程式 と発散方程式を用いて行う. 大気大循環モデル (General Circulation Model: GCM)の計算は等温静止大気を初期条件とすることが多い. これにより, モデ ルで用いている数値解法と物理過程の性質をよく知ることができる.

⁵⁾大規模な大気の運動を記述する非線形微分方程式群.静水圧近似を適用し,鉛直座標に圧力座 標を用いている.

有限差分法の基礎(1)

運動方程式の数値解法

運動方程式の代表的な数値解法には,格子点法,ラグランジュ法,スペクトル法の3 種類がある.以下では3つの方法の概要を述べる.次節以降では格子点法について 詳細に述べる.

格子点法 (Grid point method)

対象領域をあらかじめ有限個の点に分割し,格子点上で従属変数を配置する.この とき,分割した点のことを格子点,またはメッシュ(mesh)と呼ぶ.格子点を空間に 固定し,オイラー的視点に立って式を解く.この時,独立変数は座標と時間となる.

ラグランジュ法 (Lagrangian method)

個々の流体粒子に着目し、着目した流体粒子の位置と運動量を計算する方法である. 独立変数は着目した流体粒子に貼り付けたラベルと時間である.流体が動く度にい ちいち格子を作り直さなければならないので、手間と時間がかかる.ラグランジュ 法の欠点を改善した方法として、セミラグランジュ法がある.ラグランジュ法が不 規則なラベルをそのまま用いて計算を進めるのに対して、セミラグランジュ法は不 規則な点からある適当な格子点上の値を求め直しながら計算を進める.

スペクトル法 (Spectral method)

従属変数を空間方向に直交関数を用いた級数に展開し,展開係数の時間発展を解く 方法である.直交関数系で展開された元の偏微分方程式は,展開係数の時間に関す る常微分方程式になる.この常微分方程式の微分を差分で置き換え,展開係数の数 だけの連立代数方程式に直して数値解を求める.

切断波数の個数分の常微分方程式の集まりになる. 例えば, $0 \le x \le L$ で周期境界 条件の場合を考える. u(x,t) を展開係数 $\hat{u}_n(t)$ とフーリエ級数で展開する.

$$u(x,t) \approx \sum_{n=0}^{N} \hat{u}_n(t) e^{-i\frac{2\pi nx}{L}}$$

Nを切断波数とする展開係数 $\hat{u}_n(t)(n = 0, \dots, N)$ の時間発展を解き, u(x,t)を求める. 詳しくは 石岡と, それを解説した荻原 2011 を参照されたい.

格子点法の基礎

変数の定義

簡単のため独立変数を x のみとする関数,

u = u(x)

を考える. ただし, u(x) は領域 R ($0 \le x \le L$) で定義されるとする. まず, 領域 R を一定の間隔 $\Delta x^{(6)}$ で分割し, 格子点を定義する. 今領域 R を J 個に分割する. こ のとき $J\Delta x = L$ である. u(x) は $x = j\Delta x$ ($j = 0, 1, \dots, J$) 上の点で与えられて,

$$u_j = u(j\Delta x) \qquad (j = 0, 1, \cdots, J)$$

となる (図 1). この関数 u(x) を x 軸上のとびとびの点で表し微分を差分で近似す ることを差分近似という.



図 1: 格子点のとり方を表す. 離散化された関数 u_n は x_n の点でしか値を持たない.

有限差分に伴う情報落ち

差分近似を正確に行っても、離散化された $u(j\Delta x)$ は元の連続量である u(x) に比べると表現可能な情報が減ってしまうことは直感的にも理解できる. この情報落ちを有限の波数で切断したフーリエ級数を用いて示す. $0 \le x \le L$ のとき u(x) のフーリエ級数展開は、

 $^{^{(6)}\}Delta x$ を格子間隔 (grid interval または grid length) と呼ぶ.

$$u(x) = \frac{a_0}{2} + \sum_{n=1}^{\frac{d}{2}} \left(a_n \cos \frac{2\pi n}{L} x + b_n \sin \frac{2\pi n}{L} x \right).$$

切断波数が J/2 になるのは元の格子点上の変数 u_j の数が J + 1 個のためである. a_n で J/2 個, b_n で J/2 個, a_0 で 1 個, 合計で J + 1 個の情報となる. すなわち, 切断 波数 N を J/2 より大きくしても意味をなさないことに注意されたい. 最も波長の 短い成分は n = J/2 の成分として与えられる. このとき, 波長 λ は,

$$\lambda = \frac{L}{n}$$
$$= \frac{J\Delta x}{\frac{J}{2}}$$
$$= 2\Delta x.$$

ゆえに,差分近似では 2Δx よりも短い波長は表現できず,それより短い波長の波の 情報は失われてしまう (図 2 参照).

微分の差分表現

 $x = j\Delta x$ における u の微分 $\frac{du}{dx}\Big|_{j}$ を考える. これを差分で表すときその方法は代表的なものとして前方差分,中央差分,後方差分の3つの方法がある.

前方差分

$$\left. \frac{du}{dx} \right|_j \approx \frac{u_{j+1} - u_j}{\Delta x}$$

中央差分

$$\left. \frac{du}{dx} \right|_{j} \approx \frac{u_{j+1} - u_{j-1}}{2\Delta x}$$

後方差分

$$\left. \frac{du}{dx} \right|_{j} \approx \frac{u_{j} - u_{j-1}}{\Delta x}$$

上記の差分近似はどれも次に示すように $\Delta x \to 0$ のとき $\frac{du}{dx}\Big|_i$ に一致する.





図 2: 図 A は計算機で計算できる最も波長の短い波 (波長 $\lambda = 2\Delta x$)の模式図である. これよりも波長の短い波は図 B のようになり, 連続関数 u(x) を離散化した関数 $u_j(j\Delta x)$ では表現できない ($\lambda = 2\Delta x$ より小さい波長の波を区別できない).

差分の精度

差分の精度はテイラー展開を用いて調べることができる.まず,前方差分の場合を 考える. u_{j+1} を $j\Delta x$ のまわりでテイラー展開すると,

$$u_{j+1} = u((j+1)\Delta x)$$

= $u(j\Delta x) + \left(\frac{\partial u}{\partial x}\right)_j \Delta x + \frac{1}{2} \left(\frac{\partial^2 u}{\partial x^2}\right)_j (\Delta x)^2 + \cdots$

 $u_i = u(j\Delta x)$ であることに注意し、右辺第1項を移項して両辺を Δx で割ると、

$$\frac{u_{j+1} - u_j}{\Delta x} = \left(\frac{\partial u}{\partial x}\right)_j + \frac{1}{2} \left(\frac{\partial^2 u}{\partial x^2}\right)_j \Delta x + \cdots$$

右辺第1項は真の値である. したがって, 真の値と差分値 $\frac{u_{j+1}-u_j}{\Delta x}$ との誤差を ε とすると,

$$\varepsilon = \frac{u_{j+1} - u_j}{\Delta x} - \left(\frac{\partial u}{\partial x}\right)_j$$
$$= \frac{1}{2} \left(\frac{\partial^2 u}{\partial x^2}\right)_j \Delta x + \frac{1}{3!} \left(\frac{\partial^3 u}{\partial x^3}\right)_j (\Delta x)^2 + \cdots$$

この ε のことを打ち切り誤差 (truncation error) という.

打ち切り誤差を図る尺度として、近似精度の次数 (order of accuracy) がある. 近似精度の次数は ε に含まれる最低次の Δx の次数を指す. 上記の例の場合, ε に 1 次の Δx が含まれているので、その精度は 1 次であり、

$$\varepsilon = O(\Delta x)$$

と表す.後方差分も同様にして,

$$\varepsilon = O(\Delta x)$$

である. 中央差分の場合も方法は同じである. $u_{j+1} \ge u_{j-1}$ をそれぞれ Δx のまわ りでテイラー展開し, 変形すると,

$$\frac{u_{j+1} - u_{j-1}}{2\Delta x} = \left(\frac{\partial u}{\partial x}\right)_j + \frac{1}{3!} \left(\frac{\partial^3 u}{\partial x^3}\right)_j (\Delta x)^2 + \cdots$$

となる.ゆえに、中央差分の精度は、

$$\varepsilon = O(\Delta x^2)$$

である.

2011[.]0630-takuya.tex

参考文献

F. Mesinger, A. Arakawa, 1976: Numerical methods used in atmospheric models, GARP PUBLICATIONS SERIES, 17, 1 - 3

J. G. Charney et al., 1950: Numerical Integration of the Barotropic Vorticity Equation, Tellus, 2, 237 – 254

増田 善信, 1981: 数値予報 - その理論と実際 -, 東京堂出版, 1-43

気象庁 WEB, 気象予報の歴史: http://www.jma.go.jp/jma/kishou/know/whitep/1-3-2.html, 訪問日 2011/07/05