

关于一些天气预报方程的定解问题*

杜行远 周紫东 丑纪范

(中央气象局气象科学研究所)

提 要

借助于正定算子的一些特性,在本文内讨论了一些天气预报方程定解问题的解的存在性和唯一性。在一些特殊情况下,作者能够比较某种模式与另一种模式的优缺点,指出了在数值预报工作中采用的一些边界条件的不合理性。作者还得到,在求解三度空间内位势高度变化的问题时,作为大气上边界条件,取表达式(23)就足够了。

讨论天气预报方程定解问题的解是否存在和唯一的問題,具有很大的实践意义。显然,只有具有存在和唯一的解的定解問題,才有資格用来在实际工作中作数值预报。如果提出的数值预报方程,它的定解問題的解不存在,或者不唯一,那么就不应当把它看作是一个合格的预报模式。借助于对天气预报方程的定解問題的研究,在一些情况下,能够多快好省地判断各种预报方案的优劣,不必经过大量的試算、比較,就可以預見到各个方案可能有的预报效果。

在本文中,我們將利用预报方程中微分算子的正定性,来討論定解問題的解的存在性和唯一性。从数理方程論^[1]中,我們知道,使物体变形,必須消耗功,描写这种現象的算子,是正算子;正算子并不能排除以极小的功使物体产生任意大的变形的可能性。排斥这种可能性的是正定算子。正定算子意味着,欲使物体变形,必須作功,同时必須作充分的功,才能使物体产生任意事先指定大的变形。正定算子一定也是正算子,但正算子不一定是正定算子。算子的正定性,是保証定解問題的解存在且唯一的充分条件。

保証数值预报方程定解問題的解存在且唯一的充分条件是:要求预报方程具有的算子是正定算子。这意味着,必須有动力作用(如涡度平流)或热力作用(如温度平流)才能引起气压变化,而且只有較大的动力或热力作用,才能产生气压場較大的变化。

在实际数值预报中,一般是以等压面的位势高度 H 作为预报对象的。在本文中,我們則以高度傾向 $q = \frac{\partial H}{\partial t}$ 作为待求的未知函数。这就是說,我們是把对 H 的非綫性预报方程,当作是 q 的綫性方程来討論。但这并不妨碍我們将在这里得出的結果,应用到对 H 的实际预报工作中。綫性方程为非綫性方程之特殊情况,非綫性方程可以具有一些为綫性方程所沒有的特性,但是綫性方程所具备的特性,一般也都为非綫性方程所具备。在气象

* 本文 1963 年 7 月 27 日收到。

工作中^[2],对线性方程的一些研究成果,例如大气运动的稳定性及其波动解,差分格式的选取等等,能够应用于非线性问题,便是很好的说明。

我们先从预报业务中常用的、比较简单的正压模式开始讨论。

二、

若以 Δ 和 J 分别代表平面拉普拉斯和雅科宾算符,以 g 表示重力加速, l 表示地转参数,则准地转正压预报方程可写作:

$$-\Delta q = J\left(H, \frac{g}{l}\Delta H + l\right). \quad (1)$$

如果预报区域不是全球的话,那么对方程(1)需要给出边界条件。以 Ω 表示预报区域,以 s 表示其边界。那么,一般可将边界条件写作:

$$q|_s = 0, \quad (2)$$

或

$$\frac{\partial q}{\partial \nu}|_s = 0. \quad (3)$$

ν 表示 s 的法线方向。

文献[1]中已证明,算子 $-\Delta$ 在条件(2)下是正定的,也就是说,此时方程(1)的解存在且唯一。但若采用边界条件(3),则在一般情况下,方程(1)是没有解的,因为此时不能保证 $-\Delta$ 是正算子。在边界条件(3)下,欲使方程(1)有解,还必须要求满足条件:

$$\iint_{\Omega} J\left(H, \frac{g}{l}\Delta H + l\right) d\Omega = 0. \quad (4)$$

若(4)式成立,则在条件(3)下,方程(1)可以有无穷多个解,彼此之间相差一个常数。这种解的任意性,容易引起等压面普遍降低或普遍升高等不正常的现象。为了克服解的这种任意性,还必须要求我们的解满足关系式:

$$\iint_{\Omega} q d\Omega = 0. \quad (5)$$

由于水平风速辐散为“0”,则利用奥氏特拉格拉斯基公式,可将条件(4)写作:

$$\oint_s \left(\frac{g}{l}\Delta H + l\right) \mathbf{V} \cdot \nu ds = 0, \quad (6)$$

这里

$$\mathbf{V} = \left(-\frac{\partial H}{\partial y}, \frac{\partial H}{\partial x}\right).$$

显然,如果预报区域不是全球的话,那么条件(4),或与之等价的条件(6),一般是不能成立的。这就是说,我们不当采用边界条件(3),因为此时预报方程(1)可能无解。

在文献[4]中,给出了用不同的边界条件,在电子计算机上,求解方程(1)的一些实际的预报例子。得到的结果是:用边界最外两圈上 $q = 0$,或用最外第一圈上 $q = 0$,第二圈上 $J = 0$ 的边界条件时,预报效果比较好;如果用预报区域内部的 q 值,外推以定出边界两圈上的 q 值,或虽令在边界第一圈 $q = 0$,而却将第三圈上的 J 值,外送作为第二圈上的 J 值,那么都得到较差的预报结果。注意到 q 主要是由 J 所决定,那么,我们知道这些结果都不是偶然的。

如果考虑整层大气辐散效应,那么预报方程变为:

$$-(\Delta - \mu^2)q = J. \quad (7)$$

μ^2 为正的常数,利用格林公式可知:

$$-\iint_D q(\Delta - \mu^2)q d\Omega = \iint_D \left[\left(\frac{\partial q}{\partial x} \right)^2 + \left(\frac{\partial q}{\partial y} \right)^2 \right] d\Omega + \mu^2 \iint_D q^2 d\Omega - \oint_S q \frac{\partial q}{\partial \nu} ds.$$

无论是采用边界条件(2)或者是(3),上式右端第三项沿边界的积分恒为零,而第一项总是大于零,于是我们恒有:

$$-\iint_D q(\Delta - \mu^2)q d\Omega \geq \mu^2 \iint_D q^2 d\Omega.$$

其中等号只有当 $q \equiv 0$ 时才成立,这就是说,预报方程(7)式左端的算子 $-(\Delta - \mu^2)$ 总是正定的,即方程的解总是存在而且唯一。由此看来,考虑整层大气辐散效应,非但在物理上可以抑制超长波的后退,用数值方法去求解其相应之差分方程时收敛快^[2]。而且在数学理论方面,也是有根据的。

下面再对三度空间内的天气预报方程,进行讨论。

三、

三度空间内的预报方程,可以写作^[10]:

$$-\frac{\partial}{\partial \zeta} \zeta^2 \frac{\partial q}{\partial \zeta} - \Delta q = F(\vartheta, \lambda, \zeta). \quad (8)$$

边界条件是:

$$1) \text{ 当 } \zeta = 0 \text{ 时, } \zeta^2 \frac{\partial q}{\partial \zeta} = 0, \quad (9)$$

$$2) \text{ 当 } \zeta = 1 \text{ 时, } \zeta \frac{\partial q}{\partial \zeta} + \alpha q = f(\vartheta, \lambda), \quad (10)$$

$$3) \text{ 在 } \vartheta = 0 \text{ 和 } \vartheta = \pi \text{ 时, 函数不依赖于经度 } \lambda. \text{ 此外, 函数对 } \lambda \text{ 是以 } 2\pi \text{ 为周期的.} \quad (11)$$

这里 $0 \leq \zeta \leq 1$ 为以海平面平均气压为单位的垂直坐标, $F(\vartheta, \lambda, \zeta)$ 包括温度平流和涡度平流, $f(\vartheta, \lambda)$ 包括地面温度平流和考虑地形作用的爬坡风等, α 为与大气静力稳定度有关的参数。

方程(8)是具有非齐次边界条件的,在 $\zeta = 0$ 面上退化的椭圆型方程,我们先把它化为具有齐次边界条件的方程,以便于利用格林公式,来讨论算子的正定性,为此,设函数 ψ 在预报区 Ω 内 ($0 < \vartheta < \pi$; $0 \leq \lambda \leq 2\pi$; $0 < \zeta < 1$) 有连续的二级微商,且在 Ω 的边界 s 上满足边界条件(9),(10)和(11),作函数

$$Q = q - \psi,$$

那么,对 Q 有方程:

$$-\frac{\partial}{\partial \zeta} \zeta^2 \frac{\partial Q}{\partial \zeta} - \Delta Q = \Phi(\vartheta, \lambda, \zeta), \quad (12)$$

$$\Phi(\vartheta, \lambda, \zeta) = F(\vartheta, \lambda, \zeta) + \frac{\partial}{\partial \zeta} \zeta^2 \frac{\partial \psi}{\partial \zeta} + \Delta \psi.$$

边界条件是:

$$\zeta = 0 \text{ 时, } \zeta^2 \frac{\partial Q}{\partial \zeta} = 0, \quad (13)$$

$$\zeta = 1 \text{ 时, } \zeta \frac{\partial Q}{\partial \zeta} + \alpha Q = 0, \quad (14)$$

$$\left. \frac{\partial Q}{\partial \lambda} \right|_{\vartheta=0} = \left. \frac{\partial Q}{\partial \lambda} \right|_{\vartheta=2\pi} = 0, \quad (15)$$

$$Q|_{\lambda} = Q|_{\lambda+2\pi}. \quad (16)$$

(12)式就是具有齐次边界条件的在 $\zeta = 0$ 面上退化的椭圆型方程, 现在我們討論它左端的微分算子

$$L = -\frac{\partial}{\partial \zeta} \zeta^2 \frac{\partial}{\partial \zeta} - \Delta$$

的正定性. 由格林公式得:

$$\begin{aligned} \int_0^1 \int_0^{2\pi} \int_0^\pi Q L Q \sin \vartheta d\vartheta d\lambda d\zeta &= \int_0^1 \int_0^{2\pi} \int_0^\pi \left[\left(\frac{\partial Q}{\partial \vartheta} \right)^2 + \frac{1}{\sin^2 \vartheta} \left(\frac{\partial Q}{\partial \lambda} \right)^2 + \right. \\ &\quad \left. + \zeta^2 \left(\frac{\partial Q}{\partial \zeta} \right)^2 \right] \sin \vartheta d\vartheta d\lambda d\zeta - \int_0^1 \int_0^{2\pi} \left(Q \sin \vartheta \frac{\partial Q}{\partial \vartheta} \right) \Big|_{\vartheta=0}^{\vartheta=\pi} d\lambda d\zeta - \\ &\quad - \int_0^1 \int_0^\pi \left(Q \frac{\partial Q}{\partial \lambda} \right) \Big|_{\lambda=0}^{\lambda=2\pi} \frac{1}{\sin^2 \vartheta} d\vartheta d\zeta - \int_0^\pi \int_0^{2\pi} \left(Q \zeta^2 \frac{\partial Q}{\partial \zeta} \right) \Big|_{\zeta=0}^{\zeta=1} \sin \vartheta d\vartheta d\lambda. \quad (17) \end{aligned}$$

利用边界条件(13)–(16), 可知上式右端沿边界 S 的积分等于

$$-\int_0^\pi \int_0^{2\pi} Q \frac{\partial Q}{\partial \zeta} \Big|_{\zeta=1} \sin \vartheta d\vartheta d\lambda = \alpha \int_0^\pi \int_0^{2\pi} Q^2 \Big|_{\zeta=1} \sin \vartheta d\vartheta d\lambda,$$

即当 $\alpha = \text{常数} > 0$ 时, 此面积分不会得負值.

显然(17)式右端第一項在 Q 內的体积分亦不会小于零, 因此, 恆有

$$\iint_Q Q L Q dQ \geq 0. \quad (18)$$

等号只有当 Q 恆为常数时才能成立, 但 $\alpha > 0$, 故由(14)式知此时必 $Q \equiv 0$, 即 L 至少是正算子, 按文献[5]中的方法, 不难証明此时 L 且为正定算子, 即若取 $\alpha > 0$, 則预报模式(8)–(11)的提出是合理的.

若置 $\alpha = 0$, 則此时連算子 L 的正性也无法得到保証. 因为当 $Q = c$ (常数) $\neq 0$ 时, (18)式中的等号是成立的; 即若令 $\alpha = 0$, 則我們沒有充分的理由相信预报模式(8)–(11)是合理的, 此时求出来的气压傾向可以相差一个任意常数, 当 $\alpha = 0$ 时, 方程(8)的一些对 q 的精确解也便变得毫无意义^[6]. 順便指出, 文献[7]中所得到的結果是要求 $0 < \alpha < 1$, 比我們这里只要求 $\alpha > 0$ 的条件较为苛刻, 这是因为我們討論的更为广泛, 还包括了微分方程的广义解在內.

当 $\alpha = 0$ 时欲使 L 为正或正定算子, 还必須要求被 L 所作用之函数 Q 满足条件

$$\iint_Q Q dQ = 0. \quad (19)$$

但此时对方程(12)式右端之函数 Φ 亦須提出須滿足之条件,对(12)式之两端在 Q 內求积分,并利用格林公式及边界条件(13)–(15),即得

$$\iint_Q \Phi(\vartheta, \lambda, \zeta) dQ = 0. \quad (20)$$

为需強加于函数 Φ 之条件.

因 ψ 亦属于可被算子 L 所作用之函数,且滿足边界条件(9)–(11),故当 $\alpha = 0$ 时,为使 L 为正或正定算子对 ψ 亦有条件:

$$\begin{aligned} \iint_Q \psi dQ &= 0, \\ \iint_Q L\psi dQ &= - \iint_{\zeta=1} f(\vartheta, \lambda) \sin \vartheta d\vartheta d\lambda. \end{aligned}$$

于是由(19)–(20)不难推得当 $\alpha = 0$ 时,预报模式(8)–(11)所必須滿足的条件是:

$$\iint_Q q dQ = 0, \quad (21)$$

及

$$\iint_Q F dQ = - \iint_{\zeta=1} f(\vartheta, \lambda) \sin \vartheta d\vartheta d\lambda. \quad (22)$$

当 $F(\vartheta, \lambda, \zeta)$ 和 $f(\vartheta, \lambda)$ 只含有平面雅科宾型的項,条件(22)式是成立的,因为此时 $\iint_Q F dQ$ 及 $\iint_{\zeta=1} f \sin \vartheta d\vartheta d\lambda$ 皆等于零.但是,当 F 和 f 內还含有其它(如考虑乱流交換和地面摩擦)的項(或预报区域不是全球),那么条件(22)一般是不会滿足的.

我們得到的結論是:在预报模式(8)–(11)中,一般应取 $\alpha > 0$,只有在特定情况下,即如 F 及 f 只含雅科宾型的項而且预报区域为全球时,才可以取 $\alpha = 0^{[8,9]}$,值得注意的是即使是在这种特定情况下,取 $\alpha > 0$ 比取 $\alpha = 0$ 所得到的結果更合理些^[10].

这是对下边界条件 $\zeta = 1$ 时的情况,至于在 $\zeta = 0$ 处的上边界条件,容易看出,并不一定要取作(9)式或(13)式的形式,只要滿足条件

$$\iint_{\zeta=0} \zeta^2 \frac{\partial q}{\partial \zeta} \sin \vartheta d\vartheta d\lambda = 0 \quad (23)$$

即可.

四、

上面所談 $\alpha = 0$ 的情况,只是在下边界条件(10)中所作的近似,在预报方程(8)中,并不能取 $\alpha = 0$,因为如取 $\alpha = 0$,那么就根本推不出(8)式来.

現在簡單討論一下 α 真正等于零时的情况,此时热力学第一方程中不再出現含有垂直速度的項.假定靜力平衡条件仍然成立,那么在渦度方程中所包含的水平輻散項,就不再能够借助于热力学第一方程来把它消掉.这就意味着,此时如欲建立斜压大气预报模式,必須能直接算出 $\frac{\partial \tau}{\partial \zeta}$ 或 $\frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y}$ 才可以. $\tau = \frac{d\zeta}{dt}$ 为 ζ 坐标中的“鉛直速度”.

$$\text{如令 } \frac{\partial \tau}{\partial \zeta} \text{ 或 } \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} = 0; \text{ 那么正压涡度预报方程 } \Delta q = -A_n, \quad (24)$$

在大气中任何一个等压面上均成立, 但此时涡度平流 A_n 和温度平流 A_T 之间必须满足一定之关系式。因为此时热力学第一方程可以写作

$$\frac{\partial q}{\partial \zeta} = -A_T. \quad (25)$$

由(24), (25)式可得 A_n, A_T 应满足之关系式为

$$\frac{\partial A_n}{\partial \zeta} = \Delta A_T. \quad (26)$$

可惜, 在一些令 $\alpha = 0$ 以考虑云层对气压变化的影响的工作中^[3], 对关系式(26)并没有能给予充分的注意。

* * *

本文曾經中国科学院数学研究所王光寅同志提供宝贵意见, 特此致謝!

参 考 文 献

- [1] Михлин С. Г., Вариационные методы в математической физике, ГИТТЛ Москва, 1957.
- [2] Юдин М. И., Новые методы и проблемы краткосрочного прогноза погоды, ГМИЗД Ленинград, 1963.
- [3] Каган Р. Л., Труды ГГО, **99** (1959), 15—36.
- [4] 叶篤正等, 北半球冬季阻塞形势的研究, 科学出版社, (1962), 126—128.
- [5] Михлин С. Г., Вестник ленинградского университета, **8**(1954), 19—48.
- [6] Добрышман Е. М., Изв. АН СССР, **2**(1961), 294—306.
- [7] Немчинов С. В., Труды ЦИП, **102** (1962), 64—70.
- [8] Блюнова Е. Н., Доклады АН СССР, **110** (1956), 975—977.
- [9] 朱永靛, 气象学报, **31** (1961), 216—233.
- [10] 曾庆存、朱永靛, Изв. АН СССР, **1** (1961), 154—156.

К ВОПРОСУ О РЕШЕНИЯХ НЕКОТОРЫХ УРАВНЕНИЙ ПРОГНОЗА ПОГОДЫ

Ду Син-юань Чжоу Ци-дун Чоу Ди-фан

(Научно-исследовательский институт метеорологии центрального
метеорологического управления)

Резюме

С помощью свойств положительно-определённых операторов, в данной работе рассмотрены вопросы существования и единственности решений некоторых уравнений прогноза погоды. В некоторых частных случаях авторам удалось выяснить преимущества одних прогностических моделей над другим. В частности выяснена нерациональность постановки некоторых граничных условий, применяемой в численных методах прогноза погоды. Получено также, что для решений пространственной задачи прогноза погоды (геопотенциалов) в качестве граничного условия на верхней поверхности атмосферы достаточно взять выражение (23).