

大气线性波动的统一解*

刘 式 适

(北京大学地球物理系)

本文从描写大气运动的热力-动力方程组出发,在无摩擦和绝热的条件下,统一地分析了在中高纬度和低纬度所包含的大气线性波动。这种分析对于海洋波动基本上也是合适的。

1. 基本方程组

我们采用通常的局地坐标系 (x, y, z) ,相应的空气速度为 (u, v, w) ,又设空气的压强、密度和温度分别是 p, ρ, T ,则在无摩擦和绝热条件下,描写大气运动的基本方程组可以写为

$$\begin{cases} du/dt - fv = -1/\rho \partial p / \partial x \\ dv/dt + fu = -1/\rho \partial p / \partial y \\ dw/dt = -g - 1/\rho \partial p / \partial z \\ \partial \rho / \partial t + \partial \rho u / \partial x + \partial \rho v / \partial y + \partial \rho w / \partial z = 0 \\ p = \rho RT \\ d \ln p / dt = \gamma d \ln \rho / dt \end{cases} \quad (1)$$

其中 t 为时间, f 为 Coriolis 参数, R 为气体常数, g 为重力加速度, $\gamma = c_p / c_v$ (c_v, c_p 分别为定容和定压比热),且

$$d/dt = \partial/\partial t + u \partial/\partial x + v \partial/\partial y + w \partial/\partial z \quad (2)$$

方程组(1)是封闭的,如撇开状态方程,也还是封闭的。除极高纬外,它适合于整个大气。

设大气的基本状态为

$$\bar{u} = 0, \bar{v} = 0, \bar{w} = 0, \bar{p} = \bar{p}(z), \bar{\rho} = \bar{\rho}(z), \bar{T} = \bar{T}(z) \quad (3)$$

这样做,不失一般性,而且运算上简便。

(3) 严格地满足(1)有

$$\partial \bar{p} / \partial z = -g \bar{\rho}, \bar{p} = \bar{\rho} R \bar{T} \quad (4)$$

我们把大气波动看成是迭加在(3)上的扰动所形成的,即设

$$\begin{cases} u = u', v = v', w = w' \\ p = \bar{p}(z) + p', \rho = \bar{\rho}(z) + \rho', T = \bar{T}(z) + T' \end{cases} \quad (5)$$

* 本文于 1981 年 1 月 8 日收到, 1981 年 11 月 30 日收到修改稿。

带“'”的量是扰动量,且假定 $p' \ll \bar{p}, \rho' \ll \bar{\rho}, T' \ll \bar{T}$ 。

将(5)代入(1),且引入

$$m'_x = \bar{\rho} u', m'_y = \bar{\rho} v', m'_z = \bar{\rho} w'$$

则线性化的方程组为

$$\begin{cases} \partial m'_x / \partial t - f m'_y = -\partial p' / \partial x \\ \partial m'_y / \partial t + f m'_x = -\partial p' / \partial y \\ \partial m'_z / \partial t = -\partial p' / \partial z - g \rho' \\ \partial \rho' / \partial t + \partial m'_x / \partial x + \partial m'_y / \partial y + \partial m'_z / \partial z = 0 \\ \rho' / \bar{\rho} = p' / \bar{p} - T' / \bar{T} \\ \partial p' / \partial t + c_L^2 N^2 / g \cdot m'_z = c_L^2 \partial \rho' / \partial t \end{cases} \quad (6)$$

其中 $N = \sqrt{g \partial \ln \bar{\theta} / \partial z}$ ($\bar{\theta}$ 为位温的基本状态) 是 Brunt-Väisälä 频率, $c_L = \sqrt{\gamma R \bar{T}}$ 是 Laplace 声速。

视 g, N, c_L 为常数, (6) 可化为

$$\mathcal{L} m'_y = 0 \quad (7)$$

其中

$$\mathcal{L} \equiv (\partial^2 / \partial t^2 + N^2)(\partial / \partial t \nabla^2 + \beta \partial / \partial x) + (\partial^2 / \partial t^2 + f^2) \partial / \partial t (\partial^2 / \partial z^2 + \sigma \partial / \partial z - 1 / c_L^2 \partial^2 / \partial t^2) \quad (8)$$

这里 ∇^2 为水平 Laplace 算子, β 为 Rossby 参数, $\sigma = N^2 / g + g / c_L^2$ 。

(7) 即是我们讨论整个大气线性波动的偏微分方程。

2. 中高纬度的大气波动

设(8)有下列形式的单波解

$$m'_y = A e^{-1/2 \sigma \cdot z} \exp i \{ (k_1 x + k_2 y + k_3 z) - \omega t \} \quad (9)$$

A 为振幅, ω 为圆频率, k_1, k_2, k_3 分别是 x, y, z 方向上的波数。

(9) 代入(7)得到 ω 的下列五次代数方程

$$\omega^5 - \omega_A^2 \omega^3 + \omega_s^2 \omega_R \omega^2 + \omega_B^4 \omega - \omega_C^4 \omega_R = 0 \quad (10)$$

其中

$$\begin{cases} \omega_A^2 = (k^2 + m^2) c_L^2 + f^2, & \omega_B^4 = (k^2 N^2 + m^2 f^2) c_L^2 \\ \omega_C^4 = k^2 N^2 c_L^2, & \omega_s^2 = k^2 c_L^2, & \omega_R = -\beta k_1 / k^2 \end{cases} \quad (11)$$

而

$$k^2 = k_1^2 + k_2^2, m^2 = k_3^2 + (1/2 \sigma)^2 \quad (12)$$

显然 ω_s 表征水平声波的频率, ω_R 表征 Rossby 波的频率。

准确地求解(10)几乎是不可能的,我们近似地求出它的五个根:

1. 中高频波

(10) 左端包含 ω_R 的两项可忽略,则(10)退化为下列准二次方程

$$\omega^4 - \omega_A^2 \omega^2 + \omega_B^4 = 0 \quad (13)$$

它的解为

$$\begin{cases} \omega_{1,2}^2 = \frac{\omega_A^2}{2} \left\{ 1 + \sqrt{1 - 4 \left(\frac{\omega_B}{\omega_A} \right)^4} \right\} \\ \omega_{3,4}^2 = \frac{\omega_A^2}{2} \left\{ 1 - \sqrt{1 - 4 \left(\frac{\omega_B}{\omega_A} \right)^4} \right\} \end{cases} \quad (14)$$

显然, $\omega_{1,2}$ 表征惯性-声波的频率, $\omega_{3,4}$ 表征的是惯性-重力内波的频率。

2. 低频波

(10) 左端仅保留最后两项, 则(10)的第五个根是

$$\omega_5 = \delta^2 \omega_R \quad (15)$$

其中

$$\delta^2 = (\omega_c / \omega_B)^4 = k^2 N^2 / (k^2 N^2 + m^2 f^2) < 1 \quad (16)$$

当 $m^2 f^2 \ll k^2 N^2$ 时, $\delta^2 \approx 1$, $\omega_5 \approx \omega_R$, 这就是 Rossby 波; 而当 $k^2 N^2 \ll m^2 f^2$ 时, $\delta^2 \approx k^2 N^2 / m^2 f^2$, $\omega_5 \approx \frac{k^2 N^2}{m^2 f^2} \omega_R$, 这就是超长波。

3. 低纬度的大气波动

在低纬, $f \approx \beta y$, 这样, 方程(7)是变系数的, 此时设波动解为

$$m'_y = A(y) e^{-1/2 \sigma \cdot z} \exp i(k_1 x + k_2 z - \omega t) \quad (17)$$

代入到(7)得

$$d^2 A / dy^2 + (-\beta k_1 / \omega + \omega^2 / \alpha^2 c_L^2 - k_1^2 - \beta^2 y^2 / \alpha^2 c_L^2) A = 0 \quad (18)$$

其中

$$\alpha^2 = (N^2 - \omega^2) / (m^2 c_L^2 - \omega^2) \quad (19)$$

作下列变换

$$y = \sqrt{\alpha c_L / \beta} \eta, \omega = \sqrt{\beta \alpha c_L} \nu, k_1 = \sqrt{\beta / \alpha c_L} l \quad (20)$$

则(18)化为无量纲形式

$$d^2 A / d\eta^2 + (-l/\nu + \nu^2 - l^2 - \eta^2) A = 0, \quad (21)$$

这是 Weber 方程。再令

$$A = e^{-1/2 \cdot \eta^2} B \quad (22)$$

则(21)化为 Hermit 方程

$$d^2 B / d\eta^2 - 2\eta dB/d\eta + (-l/\nu + \nu^2 - l^2 - 1) B = 0 \quad (23)$$

要求 A 或 B 对所有 η 有界, 定得本征值为

$$-l/\nu + \nu^2 - l^2 - 1 = 2n, (n=0, 1, 2, \dots) \quad (24)$$

而本征函数为

$$\begin{cases} B = H_n(\eta) = H_n(\sqrt{\beta / \alpha c_L} y) \\ A = e^{-1/2 \eta^2} H_n(\eta) = e^{-1/2 \cdot \beta / \alpha c_L \cdot y^2} H_n(\sqrt{\beta / \alpha c_L} y) \end{cases} \quad (25)$$

这里 $H_n(\eta)$ ($n=0, 1, 2, \dots$) 是 Hermit 多项式。

下面分 $n=0$ 和 $n \geq 1$ 两种情形讨论:

1. $n=0$

此时, (24) 化为

$$(\nu + l)(\nu^2 - l\nu - 1) = 0 \quad (26)$$

要满足上式, 下列二者之一必须成立:

$$(1) \nu = -l$$

以(20)代入, 并使 l, ν 分别换回 k_1, ω 得

$$\omega^2 = \alpha^2 k_1^2 c_L^2 \quad (27)$$

将(19)代入, 则得

$$\omega^4 - (k_1^2 + m^2)c_L^2\omega^2 + k_1^2 N^2 c_L^2 = 0 \quad (28)$$

这就是(13)中 $k^2 = k_1^2, (k_2 = 0), f = 0$ 的特例。因此, $n = 0$ 的情况说明低纬度大气包含声波和重力内波。它们的频率分别是

$$\begin{cases} \omega_{1,2}^2 = \frac{\omega_{A_1}^2}{2} \left\{ 1 + \sqrt{1 - 4 \left(\frac{\omega_{B_1}}{\omega_{A_1}} \right)^4} \right\} \\ \omega_{3,4}^2 = \frac{\omega_{A_1}^2}{2} \left\{ 1 - \sqrt{1 - 4 \left(\frac{\omega_{B_1}}{\omega_{A_1}} \right)^4} \right\} \end{cases} \quad (29)$$

其中

$$\omega_{A_1}^2 = (k_1^2 + m^2)c_L^2, \omega_{B_1}^2 = k_1^2 N^2 c_L^2 \quad (30)$$

$$(2) \nu^2 - l\nu - 1 = 0$$

以(20)代入, 并使 l, ν 分别换回 k_1, ω 得

$$\omega^2 - \alpha k_1 c_L \omega - \alpha \beta c_L = 0 \quad (31)$$

它形式上是 ω 的二次代数方程, 但注意(19)则不然。我们仍近似求解(31)。

对于中高频波, 忽略(31)左端最后一项, 得

$$\omega = \alpha k_1 c_L \quad (32)$$

它就是(27)。

对于低频波, 保留(31)左端后两项, 得

$$\omega_0 = -\beta / k_1 \quad (33)$$

这是沿 x 方向传播的 Rossby 波。

2. $n \geq 1$

此时, 我们近似求解(24), 注意(19)近似有

$$\alpha = \begin{cases} 1, & \omega \gg \max(N, mc_L) \\ N/mc_L, & \omega \ll \min(N, mc_L) \end{cases} \quad (34)$$

(1) 高频波

此时, (24)左端第一项可忽略, 得

$$\nu^2 = l^2 + 2n + 1 \quad (35)$$

以(20)代入, 并取 $\alpha = 1$, 则有

$$\omega_{1,2}^2 = k_1^2 c_L^2 + (2n + 1)\beta c_L \quad (36)$$

它显然表征含 β 影响的声波

(2) 中频波

仍然用(35), 但取 $\alpha = N/mc_L$, 则有

$$\omega_{3,4}^2 = R_1^2 / m^2 \cdot N^2 + (2n + 1) = \beta / m \cdot N \quad (37)$$

它即是含 β 影响的重力内波。

(3) 低频波

此时, (24) 左端第二项可忽略, 得

$$\nu = -l / (l^2 + 2n + 1) \quad (38)$$

以(20)代入, 并取 $\alpha = N / mc_L$, 则有

$$\omega_5 = -\beta k_1 / \left[k_1^2 + \frac{\beta m}{N} (2n + 1) \right] \quad (39)$$

它表征低纬 Rossby 波, 即东风波。

参 考 文 献

- [1] Thompson, P. D., "Numerical Weather analysis and prediction", 1961, New York, Macmillan.
- [2] Matsuno, T., Quasi-geostrophic motions in the equatorial area, *J. Meteor. Soc. Japan*, **44** (1966), 25—43.
- [3] Lindzen, R. S., Planetary waves on beta planes, *Mon. Wea. Rev.*, **95** (1967), 441—451.
- [4] 田中浩, 内部重力波の理论, 气象研究ノート 126号 (1975), 245—290.
- [5] 曾庆存, <数值天气预报的数学物理基础>, 第一卷, 科学出版社, 1979.