

的反应水流沿深度的阻力变化,不仅风暴潮位验证良好,而且揭示了风暴潮流的空间结构,并揭示了台风引起的海水交换.在目前的风暴潮模拟中,这样精细的模拟结果尚不普及.

由于北部湾耦合效应微弱,在风暴潮预报时,如果只须预报风暴潮位,可只进行纯风暴潮模拟.

本文的工作还有可进一步改进的地方.模型中琼州海峡处水边界处理不尽合理,在以后的工作中,我们将进一步扩大模拟范围,减小水边界的影响,更好的模拟预报风暴潮位及潮流.广西沿海一般滩涂宽阔,而风暴潮漫滩危害极大,因此有必要对风暴潮进行漫滩模拟预报,二维漫滩模型将另文给出.

参考文献

- 1 秦曾灏. 我国台风暴雨的研究和预报进展. 热带气旋科学讨论会文集, 北京: 气象出版社, 1990, 50~ 59.
- 2 夏华永, 殷忠斌, 郭芝兰等. 北部湾三维潮流数值模拟. 海洋学报, 1997, 19 (2): 21~ 31.

- 3 Mellor G L and T Yamada. Development of a turbulence closure model for geophysical fluid problems. Rev Geophys Space Phys, 1982, 20 (4): 851~ 879.
- 4 Blumberg A and G Mellor. A description of a three dimensional ocean circulation. In Three Dimensional Coastal Ocean Model (N. S. Heaps ed.), Agu, Washington D C, 1987, 1~ 16.
- 5 Blumberg A F and Kantha L H. A numerical model of the shelf circulation in the middle atlantic bight driven by tides, transient storms and offshore large-scale circulation: Formulation of proper open boundary conditions. Dynalysis of Princeton Report No. 73, Princeton, N. J., 1982, p. 185.
- 6 Orlandi I. A simple boundary condition for unbounded hyperbolic flows. J comput Phys, 21, 1976, pp. 251~ 269.
- 7 罗义勇, 孙文心. 北部湾风暴潮的数值模拟——三维流分解模型的一个应用. 青岛海洋大学学报, 1995, 25 (1): 7~ 16.

(责任编辑: 黎贞崇 邓大玉)

一个超导方程组的相似约化

谷元 谷艺 陈登远

下面由 Abrahams 和 Tsuneto 提出的反应扩散系统出现在液态超导理论中^[1]:

$$u_t = u_{xx} (1 - u^2 - v^2)u, \quad (1)$$

$$v_t = v_{xx} (1 - u^2 - v^2)v.$$

一些作者研究了方程 (1), 但是没有构造出解析解^[1]. 我们寻找 (1) 的如下形式的相似约化

$$\begin{aligned} u &= y(x, t) F(z(x, t)), \\ v &= y(x, t) G(z(x, t)), \end{aligned} \quad (2)$$

其中 $y(x, t), z(x, t), F$ 和 G 为待定函数. 把 (2) 代入 (1) 并且令

$$y = z_x, 2y_x z_x + y z_{xx} - y z_t = 0, y_{xx} - y_t + y = 0 \quad (3)$$

由此可以得到

$$\begin{aligned} z &= e^{2t} (A \operatorname{ch} \frac{x}{2} + B \operatorname{ch} \frac{x}{2}), \\ y &= \frac{1}{2} e^{2t} (A \operatorname{ch} \frac{x}{2} + B \operatorname{ch} \frac{x}{2}), \end{aligned} \quad (4)$$

这时, 方程 (1) 变为

$$\begin{aligned} F_z - (F^2 + G)F &= 0, \\ G_z - (F^2 + G)G &= 0, \end{aligned} \quad (5)$$

令 $h = F^2 + G$, 当 $h = k^2, h = -k^2$ 时, 分别可以得到

$$\begin{aligned} F &= T_1 \operatorname{ch} kz + i T_2 \operatorname{sh} kz, \\ G &= T_2 \operatorname{ch} kz - i T_1 \operatorname{sh} kz, (T_1 + T_2 = k^2). \end{aligned} \quad (6)$$

$$F = T_1 \cos kz - i T_2 \sin kz, \quad (7)$$

$$G = T_2 \cos kz + i T_1 \sin kz, (T_1 + T_2 = -k^2),$$

在 $F = G$ 的情形下, 由 (5) 得到 $F_z = 2F^3$, 从而有 $F_z^2 = F^4 + l_0$, 其中 l_0 是一个任意常数. 当 $l_0 < 0, = 0, > 0$ 时, 我们分别得到

$$\begin{aligned} F &= \frac{\sqrt{2}}{2} l \operatorname{ds}(l z, \frac{\sqrt{2}}{2}), 1 / (\frac{\sqrt{2}}{2} X \pm l), \\ &\frac{\sqrt{2}}{4} l (ns(l z, \frac{\sqrt{2}}{2}) + cs(l z, \frac{\sqrt{2}}{2})), \end{aligned} \quad (8)$$

其中 $X = \pm 1, l$ 为任意常数, $ds(x, k), ns(x, k)$ 和 $cs(x, k)$ 是 Jacobi 椭圆函数^[2]. 另外, 令 $H = (F^2 + G)/2$, 容易验证 H 满足 Weierstrass 椭圆方程^[2]. 因而 F 和 G 都满足 Lamé 方程^[2]. 于是我们可以得到 (3) 的解 $F = L_1(z), G = L_2(z)$, 这里 $L_1(z)$ 和 $L_2(z)$ 两个 Lamé 函数^[2]. 由 (2), (4) 以及 F, G 的表达式, 我们就能够构造出了 (1) 的多种解析解.

参考文献

- 1 Abrahams E, Tsuneto T. Time variation of the Ginzberg-Landau order parameter, Physics Review, 1966, 152 416 ~ 432.
- 2 Whittaker E T, Watson G N. Modern analysis, Cambridge University, 1958.

(第一作者单位: 山东工业大学计算机系)