

福建前汛期区域暴雨客观预报模型研究*

刘爱鸣 潘宁 邹燕 张明席

(福建省气象台,福州 350001)

摘 要

利用滑动分区切比雪夫展开方法,求取高度场特征分布的展开系数及其时间变量,通过相关分析,从中提取物理意义明确和相关性好的预报因子集和消空因子集,再通过预报因子的多形态组合分析,提炼出物理图像清晰的福建省前汛期区域暴雨预报模型。研究表明:以高度场的滑动分区切比雪夫展开系数做为研制前汛期的区域性暴雨预报模型的信息源是合理且可行的。切比雪夫正交多项式能够对要素场的内在特征信息进行定量化提取,生成彼此相互独立的场量因子;滑动分区展开技术可对场信息做极限化的开发,产生多种尺度的特征信息,从而获得对预报对象成因更完备的认识。

关键词:汛期暴雨 滑动分区 切比雪夫展开 预报模型

引 言

暴雨是大、中、小尺度天气系统相互制约并由中小尺度系统直接引发的产物^[1]。从这一天气学的观点出发,要取得有效的暴雨预报模型,首要问题是要解决好对影响系统的切实、客观和定量的表征。

切比雪夫正交多项式能够对要素场的内在特征信息进行定量化提取,生成彼此相互独立的场量因子^[2];滑动分区展开技术可对场信息做极限化的开发^[3],产生多种尺度的特征信息,极大地丰富信息来源和提高信息质量,为预报研究提供更为完备的信息环境,从而获得对预报目标成因更完备的认识。

基于此,本文一改我省以往同类研究主要以单点要素值为信息源的方式,以滑动分区切比雪夫展开方法,求取具有二维空间尺度特征的场量因子——高度场特征分布的展开系数及其时间变量,做为建立暴雨预报模型的信息源。通过相关分析,从中提取物理意义明确和相关性好的预报因子集和消空因子集,再通过预报因子的多态组合分析,提炼出物理图像清晰的福建省前汛期区域暴雨预报模型。

实际效果证明,这种改进的技术路线是具有成效的。据此而得的预报模型在2000、2001年的试用中准确率稳定在80%的历史水平,且有保持不漏报的能力;在很干旱的2002年5、6月份的实用中,仍保持不漏报的历史水平,并成功报出6月11~18日的特长连续性区域暴雨,预报效果优于主观预报。

* 本文由福建省科技厅“福建省中尺度灾害性天气预警系统在防洪抗旱中应用研究”课题资助。
2002-08-12收到,2002-11-12收到修改稿。

1 暴雨的气候概率

规定福建省境内 66 个测站中,凡同一天出现当日 20:00 ~ 次日 20:00 的 24 小时雨量 ≥ 50 mm 的站数 ≥ 5 站的现象,称为“区域暴雨”。

在 1990 ~ 1999 年的前汛期(即 5 ~ 6 月),符合定义的区域暴雨个例有 87 次,其中 5 月 30 次,6 月 57 次。由此可见,5 月与 6 月的区域暴雨气候概率(P_0)有明显的差别,5 月仅为 9.7%(样本长度为 310 天),而 6 月则达 19%(样本长度为 300 天),后者为前者的 2 倍。这表明,区域暴雨的生成背景(形势特征)5、6 月间可能颇有差别。鉴于此,研究中,对 5、6 月份的区域暴雨分别进行分析与建模。

在相关分析中预报量作二值化处理,即取有“区域暴雨”为“1”,记为“ $y = 1$ ”,称“正例”,反之“0”,记为“ $y = 0$ ”,称“反例”。

2 展开系数的计算和滑动分区

2.1 切比雪夫展开系数的计算

取用下式^[4]:

$$A_{k,s} = \sum_{x=1}^m \sum_{y=1}^n h_{x,y} \Phi_k(x) \Psi_s(y) / \sum_{x=1}^m \Phi_k^2(x) \sum_{y=1}^n \Psi_s^2(y) \quad (1)$$

$$k = 0, 1, 2, \dots, m-1; s = 0, 1, 2, \dots, n-1.$$

式中 $h_{x,y}$ 为在格点(x, y)上的要素值,在本研究中取为等压面的高度; m 为展开场的列点数; n 为展开场的行点数; $\Phi_k(x)$ 为沿 x 方向最简整数化^[4]的第 k 阶切比雪夫正交多项式,它由

$$\Phi_k'(x) = \Phi_k^*(x) 2^k \prod_{i=1}^k (2i-1) / (k!)^2$$

经约简而来; $\Psi_s(y)$ 为沿 y 方向整数化^[4]的第 s 阶切比雪夫正交多项式,它由

$$\Psi_s'(y) = \Psi_s^*(y) 2^s \prod_{i=1}^s (2i-1) / (s!)^2$$

经约简而来,约简算法见文献[5]; $\Phi_k^*(x)$, $\Psi_s^*(y)$ 为常义的切比雪夫正交多项式。 $A_{k,s}$ 为要素场的 $k \times s$ 阶特征场的权重系数,简称为“ $k \times s$ 阶展开系数”。注意到高阶特征场的天气学意义不明确,本文只取 $k, s \leq 2$ 的前 9 个低阶特征场的展开系数。

若把各个二维特征场的数值分布形态^[2]视为等压面上的 hh 分布形态,则由天气学中的风压关系易知,各个“ $k \times s$ ”特征场的天气学意义分别是:“ 0×0 ”阶特征场体现均压场;“ 0×1 ”阶特征场体现纬向气流的存在;“ 0×2 ”阶特征场体现气流的纬向切变存在;“ 1×0 ”阶特征场体现经向气流的存在;“ 1×1 ”阶特征场体现鞍形场结构的存在;“ 1×2 ”阶特征场体现东部低压系统的存在;“ 2×0 ”阶特征场可体现气流的经向切变存在;“ 2×1 ”阶特征场体现南部低压系统的存在;“ 2×2 ”阶特征场体现中部高压系统的存在。

$A_{k,s}$ 实质上是要素场中具有 $k \times s$ 阶特征场这种分布特征的“权重”。所以 $A_{k,s}$ 具有与之相应的 $k \times s$ 阶特征场等价的天气学意义,因此其值即是要素场中相应特征分布之天

气学意义的量化体现,如 $A_{0,1} < 0$ 表示要素场的分布趋势具有北高南低的特征,其绝对值越大,北高南低的特征就越突出,反之亦然。因而可为天气预报分析提供客观、量化的信息依据。这就是本项研究引用之原理所在。

2.2 滑动分区

滑动分区技术指在一个选定的大尺度基本场上,以次尺度(网格)场做自西向东的逐列和自北向南的逐行有序平移的方式划分次尺度展开场的方法^[3]。

这种技术的优点是可以把一个大尺度场分解成网格尺度为 $n_i \times m_i$ 的 S_i 个不重叠的分区:

$$S_i = (N - n_i + 1) \times (M - m_i + 1)$$

式中 N 、 M 分别为基本场的行数和列数; n_i 、 m_i 分别为第 i 种次尺度场的行数、列数, $n_i \leq N$, $m_i \leq M$ 。

本研究中基本场网格为 7 行 \times 6 列,见图 1。对其进行 4×4 、 4×5 、 5×4 、 5×5 、 5×6 、 6×5 、 6×6 等 7 种次尺度网格场的滑动分区,共得 44 个不相重合的次尺度展开场,显然,这样的基本场足以捕捉到影响福建省的所有西风带天气系统。

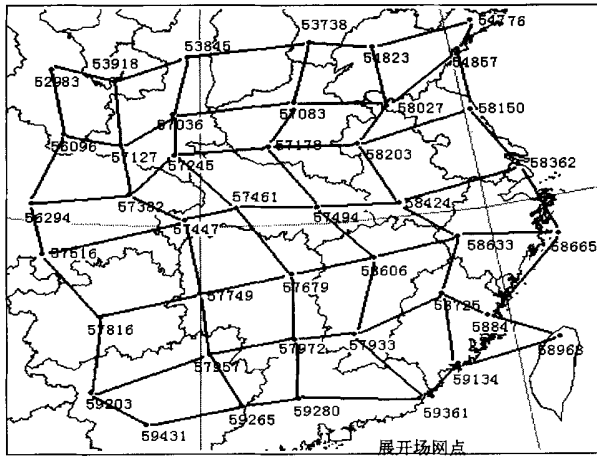


图 1 基本场网格设置

3 获取的基本信息量

3.1 可开发的场量因子

对基本场及上述 44 种分区计算样本 3 层 08:00 实况高度场的前 9 个低阶展开系数,共得 1215 个互不等价的展开系数(场量因子),并计算其时间变量,则每月均合计有 2430 个可供分析之用的场量因子。

3.2 $A_{k,s}$ 时间变量的计算

$A_{k,s}$ 时间变量是指其在 $\Delta t = t_0 - t_{-1}$ 时间内其值的变化量,定义为:

$$\Delta_t(A_{k,s}) = (A_{k,s})_{t_0} - (A_{k,s})_{t_{-1}}$$

$$= \sum_{x=1}^m \sum_{y=1}^n \Delta_t h_{x,y} \Phi_k(x) \Psi_s(y) / \sum_{x=1}^m \Phi_k^2(x) \sum_{y=1}^n \Psi_s^2(y) \quad (2)$$

式中 $\Delta_t h_{x,y}$ 为要素变量, 本文指等压面上的变高。故式(2)表明, 展开系数时间变量实质上即是要素之变量场的展开系数。因此, 它能从动态的角度客观、量化地揭示要素场随时间演化的特征, 也是一类可用的因子。如当 $\Delta_t(A_{1,0}) > 0$ 时, 它预示着要素场的分布在总体上发生了“东高西低”增强的变化; 当 $\Delta_t(A_{1,0}) < 0$ 时, 则预示着要素场的分布在总体上发生了“西高东低”增强的变化。对于等压面上高度场而言, 前者会产生气流的南风分量加大, 后者会产生气流的北风分量加大的效应, 且其值越大, 变化越烈。

3.3 入选的因子

通过排序分析将具有“相关区间”(指报“ $y=1$ ”的条件频率大于数倍区域暴雨气候概率 P_0 的区间)的系数因子 x_i 的值域划分为若干区间, 再做相关测评^[6]筛选, 选取规则为:

(1) 因子 x_i 在取值域 $[a, b]$ (即“相关区间”)内的条件频率须满足

$$P(y=1 | x \in [a, b]) > 2.5 \times P_0 \text{ (5 月份);}$$

$$P(y=1 | x \in [a, b]) > 1.5 \times P_0 \text{ (6 月份);}$$

(2) 在 $[a, b]$ 内, 正例数

$$N(x_i \in [a, b]) \geq 5 \text{ (5 月份);}$$

$$N(x_i \in [a, b]) \geq 10 \text{ (6 月份);}$$

(3) 在 $[a, b]$ 内, 正例年份的分布跨度(指最晚年与最早年之差)都取 ≥ 7 年;

(4) x_i 相关指数^[6] $R_{f_i,y}$ 要能通过信度为 0.01 的显著性检验, 都取 > 0.250 。

预报因子选取结果列入表 1。

表 1 各月选用的各类因子数

因子 (k, s)	(0,1)	(0,2)	(1,0)	(1,1)	(1,2)	(2,0)	(2,1)	(2,2)	变量因子	合计
5 月	27	12	26	8	3	1	1	0	27	105
6 月	48	43	57	23	16	0	9	0	54	250

4 预报模型

4.1 预报模型的初选

由计算机对表 1 的各类因子集进行客观组合计算, 普查各种可能的组合模型, 按照 (1) 组合模型的因子数要小于等于 3 个; (2) 组合模型中 $y=1$ 的个例数, 5 月要大于等于 5, 6 月要大于等于 10; (3) 组合模型的准确率, 5 月要大于 55%, 6 月要大于 65% 这三条规则, 从中初选出符合条件的组合模型。5 月有 67 个, 6 月有 163 个。

4.2 实用预报模型

通过对初选组合模型的 3 层平均形势场的比较分析, 从中挑选出 3 层平均形势场的特征具有明确天气学意义的组合模型, 再分析它们之间的历史拟合的互补性, 按总体历史拟合不漏报、引用组合模型数尽可能少的原则, 再从中挑选出“最满意”组合模型, 组成实用的预报模型集。

预报模型集中展开系数因子按如下方式表示:

要素代号(2 字) + 等压面代号(1 字) + 场代号(1 字) + 场网格行列标记(2 字) + 特征场标记。

如:hh8c44(0,2),其中,“hh8”表示 850 hPa 高度场;“c44”表示场代号为“C”,展开场尺度为 4 行 × 4 列的网格场;“(0,2)”表示“0 × 2”阶特征场。所以“hh8c44(0,2)”表示场代号为“C”,展开场尺度为 4 行 × 4 列网格场的 850 hPa 高度场的“0 × 2”阶特征场系数因子。系数因子前的标记“d:”或“b:”,分别表示“静态型因子”或“动态型因子”,即时间变量因子。5 月预报模型集(表略)的历史预报准确率 5 月在 56% ~ 80%;6 月在 74% ~ 100%。

4.3 预报模型的消空因子

消空因子选取规则为:

- (1) 因子 x_i 在消空区间 $[c_0, c_1]$ 内的条件频率须满足

$$p(y = 0 | x_i \in [c_0, c_1]) = 1.0$$

- (2) 在 $[c_0, c_1]$ 内,反例数

$$N(x_i \in [c_0, c_1]) > 5 \quad (5, 6 \text{ 月份同})$$

- (3) $[c_0, c_1]$ 的取值仅限两种方式,或是 $(-\infty, C)$,或是 (C, ∞) ,即仅取极端值域。C 为有限值。

- (4) 在 $[c_0, c_1]$ 内,反例年份的分布跨度都取 ≥ 7 年。

这里“ $y = 0$ ”(即反例)是指 24 h(20:00 ~ 20:00)全省暴雨站数在 5 月 ≤ 2 站,在 6 月 ≤ 3 站的“事件”。可见消空标准提高了。

消空因子选择中,首先考究的是因子的消空能力及其是否具有不利强降水发生的物理内涵,其次再是其对组合模型中的空报个例的消空能力。因此,在选取的消空因子中,包含有“多余”的因子,即对组合模型中的历史空报个例不起消空作用的因子。

我们制作了福建前汛期 5 月消空因子取值区间及其对应的个例数和消空数(表略)。

4.4 逐日预报判别方程及其历史准确率

应用预报模型集和消空因子集可进行有无区域性暴雨的逐日预报判别,其判别方程为:

$$y = AB = \sum_{j=1}^{J_0} \prod_{i=1}^{I_{0,j}} X_{j,i} \prod_{k=1}^{K_0} X_k^* \quad (3)$$

这里, $I_{0,j}$ 为第 j 号预报模型中的因子数; j 为预报模型号; J_0 为当月预报模型数; $X_{j,i}$ 为第 j 号预报模型的第 i 号因子 $x_{j,i}$ 的布尔数(二值化值); $x_{j,i} \in [\text{取值}]$ 时,取 $X_{j,i} = 1$,反之 $X_{j,i} = 0$; X_k^* 为第 k 号消空因子 x_k^* 的布尔数, $x_k^* \in [\text{取值}]$ 时, X_k^* 取值为 0,反之取值为 1; K_0 为当月消空因子数, A 为预报模型集, B 为消空因子集, y 为判别值,当 $A \geq 1$ 且 $B \geq 1$ 时, $Y = A \times B \geq 1$,预报 20:00 ~ 20:00 有区域暴雨;当 $A = 0$ 或 $B = 0$ 时, $Y = A \times B = 0$,预报无区域暴雨。

取式(3)中“ A ”项 ≥ 1 (即至少有 1 个预报模型套上)的个例作为评定对象,5、6 月判别方程的历史准确率见表 2。

表 2 5、6 月判别方程的历史准确率

	至少有 1 个 预报模型套上 的次数 N_0	有 ≥ 5 站 暴雨 的次数 N_1	漏 ≥ 5 站 暴雨 的次数 N_2	有 ≥ 4 站 暴雨 的次数 N_3	消空 次数 N_4	严格评定的 准确率 $P_1(\%)$	非严格评定的 准确率 $P_2(\%)$
5 月	56	30	0	33	17	83.9	89.3
6 月	90	57	0	63	21	86.7	93.3

注: $P_1 = [N_1 + N_4] / [N_0 + N_2]$; $P_2 = [N_3 + N_4] / [N_0 + N_2]$; 后同次义。

5 预报模型的检验效果与分析

5.1 判别方程的两年检验效果

利用研究中设计的预报判别方程实时自动化运行系统,以 2000 ~ 2001 年的 5 ~ 6 月实时的 TTAA 08:00 报文资料进行逐日套用,预报准确率见表 3。

表 3 判别方程在 2000 ~ 2001 年 5 ~ 6 月的检验准确率

	至少有 1 个 预报模型套上 的次数 N_0	有 ≥ 5 站 暴雨 的次数 N_1	漏 ≥ 5 站 暴雨 的次数 N_2	有 ≥ 4 站 暴雨 的次数 N_3	消空 次数 N_4	严格评定的 准确率 $P_1(\%)$	非严格评定的 准确率 $P_2(\%)$
5 月	14	4	0	5	7	78.6	85.7
6 月	23	14	1	14	5	79.2	79.2

5.2 检验结果的分析

5.2.1 2001 年 6 月 24 日漏报原因分析

从 2001 年 6 月 24 日因子的输出值可见,预报模型 6 的“状态”最高,其 3 个因子的取值为:

$$x_1 / d:hh8a55(0,1) = -31; x_2 / d:hh7a55(0,1) = -11; x_3 / d:hh7d65(0,2) = 14.$$

由 6 月预报模型 6 各因子的取值区间可知, x_2 、 x_3 的编码值已为“1”,而 x_1 的取值很接近其取值区间。这表明漏报很可能是由于 x_1 取值区间的历史限定过严导致的。

将 x_1 取值区间由原来的 $[-50, -35]$ 放宽为 $[-50, -30]$,再对模型 6 重新做历史检验,结果仅增加了两次各有两站暴雨的空报,模型的准确率仍然可达 11/13(0.85,原准确率为 11/11),而且这两次空报均可纳入该月消空因子的消空行列之中。这表明这次漏报实际上是可以避免的,这同时也表明,通过实际应用,对预报模型进行完善与提高是必要的。

5.2.2 预报模型的预报效果稳定性分析

由表 2 和表 3 可见,5 月预报模型的实用准确率为 0.786,比历史套用准确率 0.839 仅下降 5.3%,并保持无漏报;6 月预报模型的实用准确率为 0.792,比历史准确率 0.867 下降 7.5%,若补回“可以避免的”唯一的一次漏报,则仅下降 3.4%,准确率仍可达 0.833,而且两月的消空因子均保持无错消的记录。这表明预报模型及消空因子的延用效果都是比较稳定的。这可能与预报模型及消空因子的物理意义明确、合理有关。

图 2 给出的是相应的预报模型的三层平均高度场。从中可见,预报模型的因子构成虽很简单,但却能清晰地体现出低层(低)涡、中层(切变)线、高层(低)槽的天气系统及其合理的垂直配置图像,而这正是人们所熟知的有利暴雨发生的形势模型。

图 3 给出的是相应的消空因子的 3 层平均高度场。从中可见,其形势特征与图 2 截

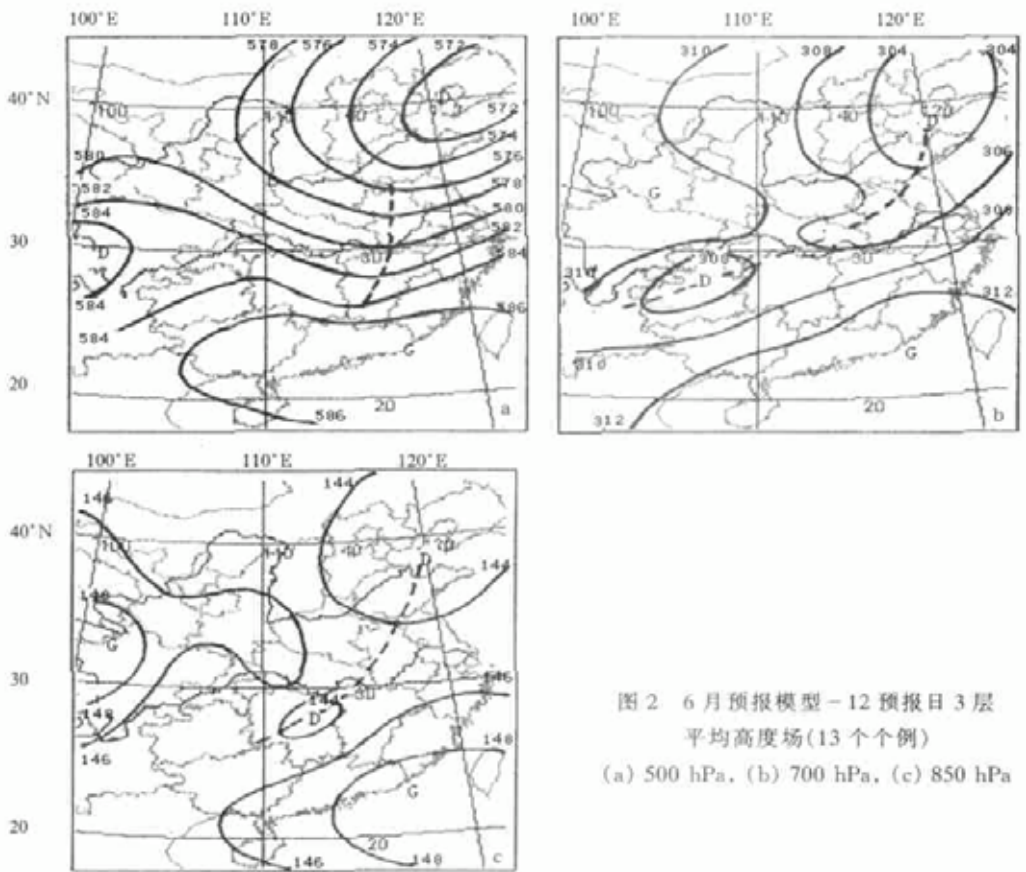


图2 6月预报模型-12预报日3层平均高度场(13个个例)
 (a) 500 hPa, (b) 700 hPa, (c) 850 hPa

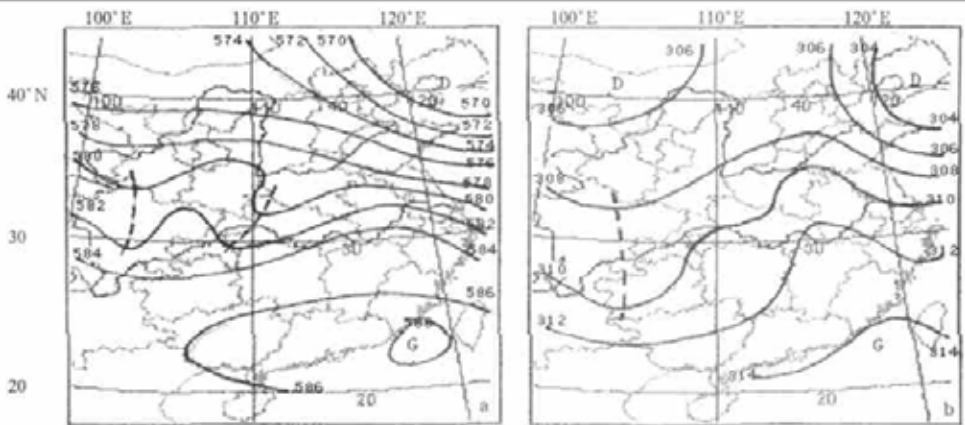
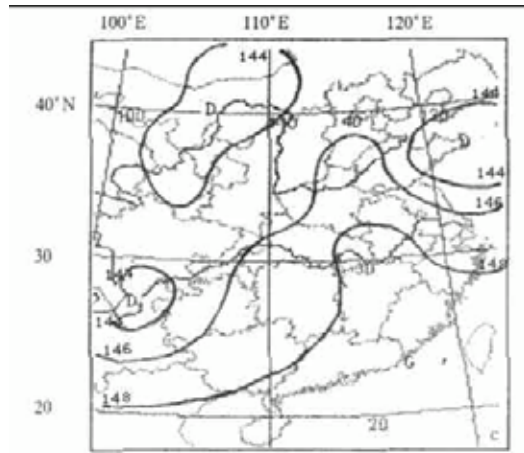


图3 6月消空因子 $hh8b44(1,0) \geq 70$ 的17个个例的3层平均高度场
 (a) 500 hPa, (b) 700 hPa, (c) 850 hPa



续图 3

然不同,体现的是不利暴雨发生的形势模型。

6 2002 年业务运行情况与效果分析

6.1 2002 年业务运行情况

预报模型于 2002 年 5~6 月投入业务使用,应用结果列在表 4、5、6 中。表 7 是福建省气象台短期科 2002 年 5~6 月 17:00 对外发布的暴雨警报的空、漏报情况,与其比较,模式的优越性在于没有漏报。这表明该预报模型在这个灾害性暴雨预报的焦点问题上,具有更高的可信度。但空报偏多。

6.2 空报原因分析

2002 年入春以来,福建省气候异常,降水持续偏少,气温异常偏高,中南部大部县市出现严重春旱。与常年同期相比,5 月大部地区降水偏少 1~6 成,6 月上旬偏少达到 6~10 成。强降水主要集中在 6 月中旬。在此异常环流背景下,虽有天气系统影响,常因水

表 4 2002 年 5 月区域暴雨两个例及其套用模式一览表

雨量/mm

面暴雨日	套上的 模型号	符合消 空因子	各级降水量出现站数						最大雨量 /台站号	评定
			≥1	≥10	≥25	≥40	≥50	≥100		
2002-05-04	4	13	6	0	0	0	0	0	7/58730	对
2002-05-08	5		13	5	3	0	0	0	36/58730	错(空)
2002-05-09	13		53	39	26	16	11	0	81/58744	对
2002-05-10	10		67	63	40	18	9	0	98/58936	对
2002-05-15	10	1	0	0	0	0	0	0	/	对
2002-05-19	6		59	7	0	0	0	0	18/58836	错(空)
2002-05-24	2		0	0	0	0	0	0	/	错(空)
2002-05-27	2		0	0	0	0	0	0	/	错(空)
2002-05-31	2,8,9,11	2,5,26,28	3	1	1	0	0	0	26/58933	对

注:“套上模型”,“符合消空因子”栏下的数字分别为 5 月预报模型集表及表 2 中的相应序号

表 5 2002 年 6 月区域暴雨个例及其套用模型一览表

面暴雨日	套上的模型号	符合消空因子	各级降水量出现站数					最大雨量 / 台站号	评定	
			≥1	≥10	≥25	≥40	≥50			≥100
2002-06-02	20		0	0	0	0	0	0	/	错(空)
2002-06-03	4,8		0	0	0	0	0	0	/	错(空)
2002-06-10	4,12		66	54	33	15	12	2	157/58839	对
2002-06-11	4,11,19		40	32	21	11	7	1	157/58944	对
2002-06-12	4		34	17	5	24	23	10	129/58737	对
2002-06-14	14,16		52	35	26	20	17	11	232/58826	对
2002-06-15	5		64	49	31	16	11	5	266/58822	对
2002-06-16	9,10,14,18		64	57	41	24	19	4	155/58819	对
2002-06-17	5,15		65	48	24	14	7	1	102/58735	对
2002-06-25	4,7,13		52	18	9	3	2	0	74/58927	错(空)
2002-06-26	13		42	14	2	1	1	0	55/58933	错(空)
2002-06-28	4,6,7,14		20	12	5	3	2	0	82/58724	错(空)
2002-06-29	4,11,13,14		40	25	19	11	9	0	96/58724	对
2002-06-30	5,11,14		42	22	12	4	1	0	61/58724	错(空)

注:“套上的模型”,“符合消空因子”栏下的数字分别为 5 月消空因子表及表 3 中的相应序号

表 6 判别方程在 2002 年 5~6 月的实用检验准确率

	至少有 1 个组合模型套上的次数 N_0	有 ≥5 站暴雨的次数 N_1	漏 ≥5 站暴雨的次数 N_2	有 ≥4 站暴雨的次数 N_3	消空次数 N_4	严格评定的准确率 $P_1(\%)$	非严格评定的准确率 $P_2(\%)$
5 月	9	2	0	9	3	55.6	
6 月	15	8	0	15	0	53.3	

表 7 短期科 2002 年 5~6 月 17:00 暴雨预报准确率

	有 ≥5 站暴雨的次数 N_1	报对 ≥5 站暴雨的次数 N_2	≥5 站暴雨报大暴雨的次数 N_3	漏 ≥5 站暴雨的次数 N_4	空 ≥5 站暴雨的次数 N_5	严格评定的准确率 $P_1(\%)$	非严格评定的准确率 $P_2(\%)$
5 月	2	1	0	1	2	25.0	
6 月	8	6	2	2	2	60.0	

注: $P_1 = N_2 / [N_2 + N_4 + N_5]$.

汽条件不足,难以产生暴雨。

图 4 是 4 次模式空报过程的 T106 的 850 hPa 比湿场,由图可见,福建均处在比湿低

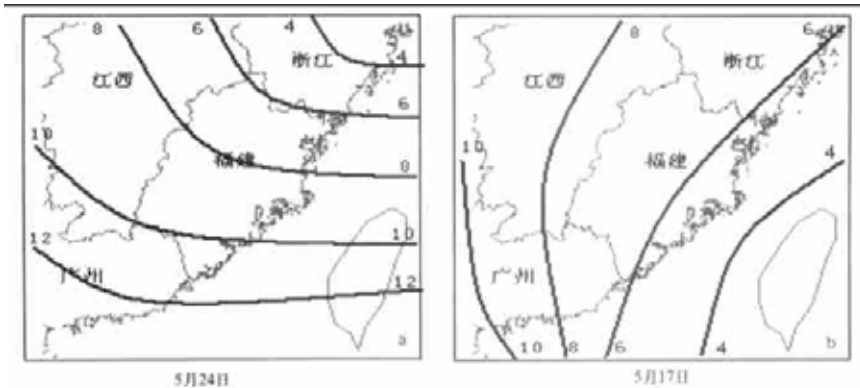
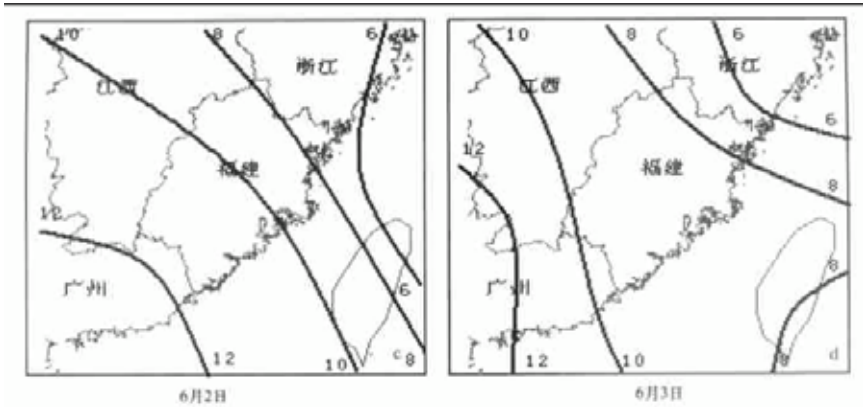


图 4 4 次空报时 T106 的 850 hPa 比湿场(单位: g/ kg)



续图 4

值区,比湿 $\leq 12 \text{ g/kg}$ 。根据福建前汛期大范围暴雨过程天气气候分析^[7],大范围暴雨过程的 850 hPa 平均比湿场表现为有一 $\geq 14 \text{ g/kg}$ 的湿舌从华南沿海伸到福建。普查了 2002 年 5~6 月区域暴雨 (≥ 5 站) 过程 T106 的 850 hPa 比湿场,均有 $> 12 \text{ g/kg}$ 的湿舌从华南沿海伸到福建。显而易见,4 次空报均因不具备水汽条件而致。可见,只要引进比湿场作为消空因子,将会大大减小空报率。

7 讨论与结论

研究结果表明,以高度场的滑动分区切比雪夫展开系数做为研制前汛期的区域性暴雨预报模型的信息源是合理且可行的,在天气预报研究应用上的良好作用是显然的:

(1) 低阶展开系数具有明确的天气学意义,可作物理解释,利于对预报模型的合理性进行识别。

(2) 滑动分区展开技术可对场信息做极限化的开发,能产生多种尺度的特征信息,既丰富了信息来源,又提高了信息质量,可为预报研究提供更为完备的信息环境,从而可获得对预报目标成因的更为完备的认识。

(3) 由于切比雪夫展开特征场是不随时间变化的,因而使基于历史资料的和基于实时资料的展开系数之间具有可比性。这意味着同一展开系数因子,将具有同一的物理内涵与作用。这就有利于增强预报模型延续应用的稳定性。

(4) 鉴于展开系数对天气形势特征具有很强的揭示能力,因此可以此来作为形势特征相似分析的依据,并由此制作暴雨的落区预报。本研究就是以此来解决暴雨的落区预报问题的,效果甚佳。

(5) 模型的不足之处是缺少直接表征水汽的因子,引进比湿场作为消空因子,将会大大减小空报率。可见,模型尚具有较大的优化空间。

参 考 文 献

- 1 陶诗言. 中国之暴雨. 北京: 科学出版社, 1980. 25 ~ 29.
- 2 中国科学院大气物理研究所编. 切比雪夫多项式及其在气象水文中的应用文集. 沈阳: 辽宁科学技术出版社, 1987. 1 ~ 26.
- 3 张明席. 切比雪夫展开系数时间变量的意义与应用. 大气科学文集. 北京: 科学出版社, 1990. 235 ~ 242.
- 4 张明席. 切比雪夫多项式化整计算的通用算法. 大气科学文集. 北京: 科学出版社, 1990. 243 ~ 250.
- 5 黄永玉, 朱应珍. 切比雪夫多项式约简算法的研究. 气象, 2000, 26(1): 24 ~ 29.
- 6 张明席, 朱应珍. Y 为二值 X 为多级的相关量度研究. 自然科学学报, 1998, 1(1): 5 ~ 9.
- 7 林毅. 福建省前汛期大范围暴雨过程天气气候分析. 福建气象, 1997, (1): 21 ~ 25.

RESEARCH ON OBJECTIVE FORECAST MODEL OF REGIONAL HEAVY RAINFALL IN FUJIAN PROVINCE DURING PRECEDING FLOOD SEASON

Liu Aiming Pan Ning Zou Yan Zhang Mingxi
(Meteorological Bureau of Fujian Province , Fuzhou 350001)

Abstract

By means of sliding window Chebyshev expansion , a series of expansion coefficients and time variables of the polynomial is obtained . Through correlation analysis , a set of forecast factors and elimination factors with clear physics meaning and good correlativity is derived . Based on the multi-form combination of predictors , a forecast model of regional heavy rainfall during the preceding flood season in Fujian Province is developed . The results are as follows : it is rational and feasible to construct a forecasting model of regional heavy rainfall during the preceding rainy season in Fujian Province with Chebyshev expansion coefficients of the height field ; the independent field factors can be quantificationally derived from the features contained in the element field through Chebyshev orthogonal polynomials ; by using the Chebyshev expansion technique with sliding windows , the multi-scale characteristics may be obtained as a result of making the ut most use of the field information , thus to gain more comprehensive knowledge of predictands .

Key words : Heavy rainfall in flood season Running grid Chebyshev expansion Forecast model