# 2003 年 7 月 3 日梅雨锋切变线上的 岛中尺度暴雨云团分析\*

方宗义<sup>1)</sup> 项续康<sup>1)</sup> 方 翔<sup>1)2)</sup> 李小龙<sup>1)</sup>

(国家卫星气象中心,北京 100081)
(北京大学物理学院,北京 100871)

#### 摘 要

利用多种气象卫星遥感资料及加工产品,对 2003 年 7 月 3 日产生在皖北的暴雨过程进 行了中尺度分析。分析表明:在切变线云带上有 11 个 <sup>分</sup>中尺度对流云团发展,水平范围约 100 km,生命史约 5 h;其背景场是整个对流云区内具有高湿、正涡度和上升运动的特征,它 们促使切变线内高湿斜压不稳定能量释放,促使 <sup>分</sup>中尺度云团发展,产生很强的降水,云团 的水凝物廓线上部的可降水冰和云冰含量很高,最大值达 0.8 g/kg,最大高度达 18 km,云 顶亮温低于 - 80 ℃。

关键词: 户中尺度云团 切变线 低涡

## 引 言

2003 年 7 月 3 日在河南项城到安徽东部的灵壁、泗县一线形成一条东西向的云雨 带。大部分地区为大暴雨,其中,太和县的雨量为 249.3 mm,接近特大暴雨(图略)。其 形势特征与丁一汇等对 1991 年江淮暴雨的分析相类似<sup>[1]</sup>:中纬度短波槽沿 35°~45°N东 移(图略),华北低槽与河南,江苏和安徽交界处的低涡形成北槽南涡形势。切变线南侧的 西南风速达 22 m/s,有大范围暖湿空气供应,在切变线南侧,700 hPa 低涡附近有许多β中 尺度云团发展。

1 日中尺度对流云团的活动与演变

对 7 月 3~4 日的逐时卫星云图进行动画显示和仔细分析表明,如 Fang<sup>[2]</sup>和项续康 等<sup>[3]</sup>所指出的那样,在这段时间内,在准东西向的梅雨锋切变线云系中,在皖北生成了多 个比 Moddox 所提出的 MCC 尺度<sup>[4]</sup>小的  $\beta$ 中尺度云团。仅在安徽北部的 32.5°~33.5° N 范围内就生成了 11 个  $\beta$ 中尺度云团,如彩图1 中 3 和 4 号中尺度云团。表1 给出了这 11 个  $\beta$ 中度云团的一般特征,可以概括为:(1) 所有  $\beta$ 中尺度云团产生的地点均在 32.5°~ 33.5° N,114.8°~116.5° E 范围内,其中第 7 号中尺度云团生成在第 6 号中尺度云团的东 侧,所以,7 号云团生成位置最偏东。云团生成区域与大于 150 mm 的降雨区基本一致; (2) 从生命史,云团范围分析,这 11 个云团基本上均为  $\beta$ 中尺度云团,只有第 5 号云团生 命史稍长一些;(3) 上述云团均产生在 700 hPa 低涡生成和东移过程中,以相对于低涡的

 <sup>\*</sup> 国家基础研究项目基金"我国华南致洪暴雨监测与预测的理论和方法研究"(2004CB418305)资助。
2004-04-02 收到,2005-03-10 收到再改稿。

位置为标准,可以将其分为 3 类:第1 类是低涡生成过程中产生的云团,第1~4 号云团属 于此类,是标准的 段中尺度云团,生成地区在 33.0°~33.3°N,115.3°~116.1°E,正是最大 降水区,第2 类云团是在低涡的东南侧生成的云团,第5~8 号云团属于此类,其中第5 号 云团最强,此类云团垂直发展较强,第5和6 号云团最低亮温小于-80℃,生命史也较 长,第3 类云团是低槽东移后,产生在低涡西南侧的云团。

序号	产生时间	产生地点	最低亮温 / ℃	消失时间	最后位置	历时/ h
1	00:00	33.0° N,115.6° E	- 61	04 :00	32 .6° N,117 .6° E	4
2	00:00	33 .0° N ,116 .2° E	- 59	04:00	33.6° N,117.6° E	4
3	04:00	33.2° N,115.3° E	- 59	08:00	33.4° N,117.6° E	4
4	04:00	33.3° N,116.1° E	- 60	08:00	32.8° N,117.9° E	4
5	08:00	33.0° N,115.2° E	- 85	16:00	移至江苏	8
6	09 :00	33.4° N,116.1° E	- 86	14:00	移至江苏	5
7	09 :00	33.3° N,116.5° E	- 59	12:00	移至江苏	3
8	14:00	33.4° N,114.8° E	- 62	18:00	移至江苏	4
9	18:00	33.4° N,116.2° E	- 57	21 :00	移至江苏	3
10	20:00	33.5° N,116.2° E	- 59	23:00	移至江苏	3
11	20:00	33.3° N,115.7° E	- 64	23:00	移至江苏	3

表 1 2003 年 7 月 3 日 00:00~23:00 (世界时,下同),江淮地区 段中尺度云团活动一览表

## 2 日中尺度云团发展过程的诊断分析

#### 2.1 大尺度环流背景

彩图 2 是 2003 年 7 月 3 日 00:00 由 NCEP/ NCAR 再分析资料制作的 700 hPa 和 200 hPa 相对湿度 流场 涡度场及散度场图。彩图 2a 表明,梅雨锋云带位于两种不同性质气 流交汇区的偏西南气流一侧。相对湿度大于 80 %的高湿带由西南伸向梅雨区,相对湿度 在 90 %以上的饱和带与切变线云带重合。切变线北侧的偏北气流区与相对湿度小于 30 %的干区一致。梅雨锋云带位于湿度梯度最大区及其南侧。彩图 2b 则表明,沿切变线 是一条正涡度带,与副热带高压和中纬度反气旋相对应的负涡度区分布在它的南北两侧,表 1 中的  $\beta$  中尺度云团均发生于湿度梯度最大的高湿区一侧和涡度值(8~10)×10<sup>-5</sup>s<sup>-1</sup> 正涡度中心的东端,相当于暖性切变线区。彩图 2c 和 2d 则是同时刻的 200 hPa 流场、等 风速线图和散度图。在彩图 2c 上,200 hPa 反气旋中心位于两湖地区上空,高空急流位于 华北一西北。在图彩 2d 的200 hPa高空散度图上一个大于 4×10<sup>-5</sup>s<sup>-1</sup>的辐散带穿过苏 北、皖北至豫东南一线。其中,大于 6×10<sup>-5</sup>s<sup>-1</sup>的辐散中心位于皖西北,中尺度云团恰好 活动于低空正涡度带与高空辐散中心相叠加的地区。

#### 2.2 环境大气的垂直结构

为了弄清<sub>6</sub>中尺度云团活动的大气的垂直结构,利用 NCEP/ NCAR 再分析资料,制 作了 2003 年 7 月 3 日 00:00 通过 116°E 的经向垂直剖面图(图 3)。图 3a 是相对湿度垂 直剖面图,<sub>6</sub>中尺度云团强烈发展的地区(33°N,116°E)是一个整层相对湿度大于 90%的 湿区。在对流层中部,在它的南面和北面 200 km 处均为相对湿度小于 10%的干区,300



图1 2003年7月3日04:00红外云图



(a) 700 hPa矢量场(单位, m·s)和相对温度场(单位, %), (b) 700 hPa流场和高度场(单位, 10%),
(c) 200 hPa流场和等风速线(单位, m·s), (d) 200 hPa散度场(单位, 10%)



33.1'N的纬向水凝物重直剂面图(单位, & kg)
(a) 可降雨水, (b) 可降水冰, (c) 水云, (d) 冰云



图5 2003年7月3日05:22 AMSU-B 150 GHz 低次温区与静止气象卫星红外云图的叠加显示图

~400 hPa 向北伸出的高湿区(>90 %)则与卷云羽相对应。图 3b 是绝对涡度垂直剖面 图 ,与  $\beta$  中尺度云团相对应的是涡度大值中心区 ,且随高度向北倾斜 ,在 700 hPa 高度处 , 在 34° N,116° E 处达到最大值(16×10<sup>-5</sup>s<sup>-1</sup>)。图 3c 是垂直速度剖面图 , $\beta$  中尺度云团区是 整层上升运动区 ,在对流层中部的 500 ~400 hPa 高度 ,垂直速度达到最大值 ,0.9 Pa•s<sup>-1</sup>。



#### 2.3 云物理特征

为了揭示 ß 中尺度云团内部的云物理特征,选取了 2003 年 7 月 3 日 01 :00 和 02 :37 的 TRMM 卫星通过云团的微波成像仪(TMI)探测资料,用 GPROF 软件<sup>[5]</sup>处理出这两条 轨道云的水凝物垂直分布<sup>[6]</sup>,彩图 4 是 01 :00 沿 33 .1°N 水凝物纬向垂直剖面图。旺盛的 对流云区主要分布在 115°~117°E 范围内,最旺盛的对流、水凝物中心在 115 .5°E。雨水 分布在地面至 6 km 高度范围内,最大含水量达 0 .7 g/kg 以上。可降水冰位于 2~18 km 范围内,8 km 处有浓度达 0 .8 g/kg 以上的冰水中心。水云分布在地面至 9 km 范围内, 冰云则在 9~18 km 处。其中水云还表现出多对流柱结构,在 117 .2°E 处有一新的仅由水 云组成的中尺度对流系统,并且还在发展。

使用 2003 年 7 月 3 日 02:37 的 T MI 探测资料,制作出沿 33.1°N 的纬向水凝物的垂 直剖面图(图略)。对比分析可以看到,原位于 115.5°E 的 ß中尺度对流中心已东移至 116.1°E,117.2°E 的对流中心东移至 118°E,没有太大的发展,仅在低于 6 km 的云水上有 所反映。但在 114.2°E,一个新的 ß中尺度对流中心正在形成,并在低层的雨水、水云和 中高层的可降水冰和冰云上均有所表现,预示着一个新的 ß中尺度对流云团即将形成。

573

#### 2.4 AMSUB微波资料分析

AMSUB有5个通道,其中,89 GHz和150 GHz资料对云系中的水滴和冰晶粒子非常敏感,利用其可以有效地从对流云区中区分出强降水区。一般而言,150 GHz亮温的降温幅度较89 GHz大,若在红外卫星云团上叠加上AMSUB150 GHz通道的亮温,其中低微波亮温区与云顶TBB最低的区域相对应,那里正是降雨率最大的区域。彩图5是7月3日05:22的AMSUB150 GHz亮温与静止气象卫星云图叠加的图像。

在图上,淮河中游的低微波亮温区,正是梅雨锋切变线云带上的 g 中尺度云团区,也 是在彩图 4 中用 T MI 制作的水凝物垂直廓线分布区。云团上部大量的可降水冰和冰云 的存在,其对 150 GHz 的强散射效应,导致了这里的低微波亮温。

综合以上分析,这些云团处于高湿、正涡度平流和强上升运动区内,且有强西南暖湿 平流不间断的支持,产生了大暴雨。其中,位于115°~117°E范围内的所有站降水量均在 150 mm以上,最大为249.3 mm,最大1小时降水量:临泉站为34 mm,固镇为33 mm(太 和在雨最强的03:00~10:00 每小时降水量缺测)。

这11 个云团所产生的降水量是不均衡的:①前述第一、二类云团产生降水较大,它 们都是产生在低涡的东南侧。②其中,第1,3,5 号和6号云团更大些,第1,2 号云团和 第3,4 号云团是同时产生的。但1,3 号云团位于西侧,靠近最大辐合点,降水量要大些, 而2,4 号云团位于东侧,降水量较小。③第5,6 号云团产生后17:00~18:00,最低云顶 亮温为-86~-85 ℃,云团维持的时间长,且降水量要多些,1 小时最大降水量为34 mm 和33 mm。

此次为切变线低涡暴雨过程,形势稳定少变,尤其3日白天的12h(00:00~12:00)低 涡在原地加强,位置少变,有多个强 β中尺度云团经过,使得白天12h降水量占日降水量 的 2/3以上。例如,太和白天降水量为171 mm,约占总降水量 69%;利辛为135 mm,约 占 83%。

### 3 小结

通过利用多种资料对 2003 年淮河流域暴雨天气过程的分析,得到以下结果:

(1) 2003 年 7 月 3 日的降水属典型的梅雨锋降水,切变线位于 32°~34°N之间,35°N 以北有短波槽东移,使切变线加强,同时副热带高压加强,印度季风和低空急流维持并加 强,在 32°~34°N纬度的露点锋异常明显。

(2) 在上述天气尺度系统环流条件下,沿切变云带有 11 个尺度约 100 km,生命史约 为 5 h 的 β-中尺度对流云团发展,它们大多生消于 32°~34°N,115°~117°E 范围内。

(3) β·中尺度云团是一个对流十分旺盛的中尺度系统,其水凝物廓线上部的可降水 冰和云冰含量很高,最大值达0.8 g/kg,最大高度达18 km,云顶亮温低于-80 ℃。

(4) AMSUB150 GHz 通道的低亮温区是红外云图上对流旺盛的低黑体亮温区,也 是 β 中尺度对流云团中降水率较大的云区。

(5) g·中尺度云团的背景场是整个对流层内具有高湿、正涡度和上升运动的特征。 它们促使切变线内高湿斜压不稳定能量释放,促使 g·中尺度云团发展,产生很强的降水。 (6) 各 <sub>β</sub> 中尺度云团的降水强度是不均衡的,其中,第一类和第二类云团在低涡东南侧生成的云团降水量要大一些,这里辐合强,能不间断地供应水汽。

致 谢:感谢安徽省气象局提供了每小时降水量,感谢李小青提供纬向水凝物垂直剖面图。

- 参考文献
- 1 丁一汇主编.1991年江淮流域持续性特大暴雨研究.北京:气象出版社,1993.89~93.
- 2 Fang Zongyi. The preliminary study of medium-scale cloud clusters over the changjiang basin in summer. Advanced in At mospheric Sciences, 1985, 2(3): 122~128.
- 3 项续康,江吉喜.我国南方地区的中尺度对流复合体.应用气象学报,1996,6(1):9~17.
- 4 Moddox R A. Mesoscale convective complexes. Bull Amer Meteor Soc, 1980, 61: 1374~1387.
- 5 Kummerow, Hong C Y, Olson W S, et al. The evolution of the Goddard Profiling algorithm (GPROF) for rainfall estimation from passive microwave sensors. J Appl Meteor, 2001, 40: 1801 ~ 1820.
- 6 李小青.用 TRMM 资料反演降水强度和水凝物垂直结构: [硕士学位论文].北京:中国气象科学研究院, 2003.

## ANALYSIS OF THE MESO β CONVECTIVE CLOUD CLUSTER OVER MEIYU FRONT ON 3 JULY 2003

Fang Zongyi<sup>1)</sup> Xiang Xukang<sup>1)</sup> Fang Xiang<sup>1)2)</sup> Li Xiaolong<sup>1)</sup>

<sup>1)</sup> (National Satellite Meteorological Center, Beijing 100081)
<sup>2)</sup> (School of Physics, Peking University, Beijing 100871)

#### Abstract

In term of meteorological satellite sensing data and processed products, the mesoscale aspects of a rainstorm system occurred over the north of Anhui province on 3 July 2003 are analyzed. It suggests that there are 11 meso $\beta$  convective cloud cluster developed with 100 km in spatial scale and 5 h in time scale. High humidity, positive vorticity and upward current, which lead to the energy release of the high humidity baroclinic instability and the develop ment of meso $\beta$  cloud cluster, help making for the environment for heavy precipitation. The other characters making for heavy precipitation is that the high contents of ice for potential precipitation and ice in cloud on the upper of the water coagulation profile of clouds with the maximum of 0.8 k/kg, the highest height 18 km, and the brightness temperature on the top of these clouds under - 80 °C.

Key words: Meso  $\beta$  convective cloud cluster Shear line Low vortex