





台风、副高和急流对"21·7"河南

极端降水的协同影响



2023-08-10 银川





2021年7月17日-23日河南地区逐日降水

(张霞等,2021)





影响中国暴雨的重要天气系统 (Luo et al., 2020):

● 台风:直接影响(台风自身的降水)和间接影响(台风远距离降水)

(Takahashi and Kawano, 1998; Lonfat et al., 2007)

(Bosart and Carr, 1978; Ross and Kurihara, 1995; Wang et al., 2009; 孙建华等, 2005)

● 副热带高压

(陶诗言, 1980; Schumacher et al., 2011; Schumacher and Galarneau, 2012)

● 高、低空急流

(Du and Chen, 2018, 2019; 孙淑清等, 1980; 翟国庆等, 1999)

- 锋面
- 东北冷涡
- 西南涡



2020.7 (34):3 JMR封面

o o o



暴雨形成的三个充分条件:









- 大气环流形势稳定、水汽和能量供给充足是强降水发生的重要原因(苏爱芳等, 2021; 冉令坤等, 2021; 史 文茹等, 2021; 张霞等, 2021);
- 讨论台风"烟花"和"查帕卡"在河南暴雨中的作用(Xu et al., 2022a, b; Liu et al., 2023);
- 台风"烟花"和副高之间的水汽输送对降水具有重要贡献(Nie and Sun, 2022; Deng et al., 2022); 低层东南
 急流水汽输送也具有重要作用(Liu et al., 2023; Luo and Du, 2022);
- 局地强对流 (Fu et al., 2022; Qin et al., 2022; Wei et al., 2022; Yin et al., 2022a, b) 和微物理过程 (Chen et al., 2022) 对强降
 水具有重要作用。

 关于台风"烟花"和副高的协同作用,及其对本次暴雨相对 贡献的研究较少;
 关于高空急流对河南暴雨影响的定量研究较少。

已有研究

02.研究内容: ①台风"烟花"和西太平洋副热带高压对河南暴雨的影响

■ 模式和试验设计:

模式:WRF3.6.1 资料:FNL1°×1° 模拟时段:19日0000 UTC~21日1200 UTC 分辨率:27-km,9-km,3-km 垂直方向45层 参数化方案:WSM 6 物理方案,Kain-Fritch 积云参数化方案(最外层), Monin-Obukhov 近地面层方案,YSU边界 层方案,RRTM 长短波辐射方案,Dudhia 短波辐射方案 试验设计:
CTL:控制试验
SH150:与CTL同,但模拟初始时刻与西太平洋副热带高压(WPSH)相关的位涡距平值增强50%
SH050:与CTL同,但模拟初始时刻与WPSH相关的位涡距平值减弱50%
TC150:与CTL同,但模拟初始时刻与台风"烟花"相关的位涡距平值增强50%
TC050:与CTL同,但模拟初始时刻与台风"烟花"相关的位涡距平值减弱50%



■ 试验结果:路径、强度和降水

■ 试验结果:控制试验和敏感性试验的降水



与CTL相比,

● 各敏感性试验的降水都减少;

→本次强降水是在极有利的WPSH和TC及其配合下发生的

● TC150和TC050的54-h累计降水量减少了39.5%和31.8%,超 过了SH150和SH050的28.8%和20.1%;

→在本研究中,台风 "烟花"对强降水的影响大于WPSH

● 强降水落区移动

→WPSH和台风"烟花"对目标区域降水分布具有不同的贡献



■ 试验结果分析: ②垂直运动

非地转湿大气ω方程 (Yao et al., 2004): $\left(\sigma_0 \nabla^2 + f_0^2 \frac{\partial^2}{\partial p^2}\right) \omega = -2\nabla \cdot \left(\boldsymbol{Q}_{Dia}^* + \boldsymbol{Q}_{Dyn}^*\right)$ $\omega_{MAG} = L^{-1} [-2\nabla \cdot (\boldsymbol{Q}_{Dia}^* + \boldsymbol{Q}_{Dvn}^*)]$ $\omega_{Dia} = L^{-1} [-2\nabla \cdot (\boldsymbol{Q}_{Dia}^{*})]$ 热力 $\omega_{Dyn} = L^{-1} [-2\nabla \cdot (\boldsymbol{Q}_{Dyn}^{*})]$ $\omega_{MAG} = \omega_{Dia} + \omega_{Dyn}$ 动力 $L = \sigma_0 \nabla^2 + f_0^2 \frac{\partial^2}{\partial p^2}$



- 试验结果分析: ②垂直运动
- 热力项的作用远大于动力项;
- 垂直运动对降水的落区和大小都具有指示意义;
- 热力强迫主要集中在对流层中层,动力强迫主
 要集中在对流层高层。

各试验 ω_{Dia} 和 ω_{Dyn} 的占比					
	CTL	SH150	SH050	TC150	TC050
ω_{Dia}	82.9%	83.2%	77.7%	75.6%	83.4%
ω_{Dyn}	17.1%	16.8%	22.3%	24.4%	16.6%



■ 试验结果分析:③降水落区移动



1.降水区低层辐合、高层辐散的垂直耦合 结构有利于强降水的增强

÷

冷暖气

团的相

对位置

移动

2.强降水大多发生在冷暖气团交汇的地方→类似锋面的强迫抬升和对流不稳定有助于强降水的发生





950-hPa 相当位温(阴影), 辐合(红色等值线), 250hPa辐散(黑色等值线), 蓝色打点区域代表54-h累计降水 >200 mm。

(a)中的箭头表示950-hPa风场,(b-e)中的箭头分别表示四个敏感性试验与控制试验950-hPa风场的差值



Rao, C., Chen, G., & Ran, L. 2023. Effects of Typhoon In-Fa (2021) and the Western Pacific Subtropical High on An Extreme Heavy Rainfall Event in Central China. **Journal of Geophysical Research: Atmospheres**. doi: 10.1029/2022JD037924

结论:

(1)与CTL相比,TC150和TC050的54-h累计降水量减少 了39.5%和31.8%,超过了SH150和SH050的28.8%和20.1%, 说明台风"烟花"对强降水的影响大于副高。还证实了, 本次强降水是在极有利的WPSH和台风"烟花"及其配合 下发生的。

(2)水汽主要从东、南面流入目标区域,西、北面流出 目标区域。WPSH和台风"烟花"分别主导目标区域经向 和纬向的水汽输送。

(3) 强降水区的分布与相当位温和散度的分布密切相关。

14

(4) 垂直运动主要由非绝热加热项决定。

Q 02.研究内容: ②高空急流引起的次级环流对河南暴雨的影响

■ 模式和试验设计:

- 模式设置同工作②
- 方法: 分块位涡反演 (PPVI) 法
- 试验设计:
- CTL:控制试验,同工作②

NOULJ:与CTL同,但模拟初始时刻移除与高空急流(ULJ)发展相关的槽、脊,抑制ULJ发展。

Q 02.研究内容: ③高空急流引起的次级环流对河南暴雨的影响

PPVI移除ULJ的结果







19日0600 UTC~21日1200 UTC累计降水分布,矩形表示目标区域,右上角数值代表目标区域平均降水

▶ NOULJ的54-h累计降水量比CTL减少了31%

■ 试验结果:CTL和NOUL高、低层结构的对比



250-hPa散度风风速值(阴影)和风矢量(箭头),20 m/s全风速等值线 (左列)CTL,(右列)NOULJ

<u>高层</u>

 CTL高空急流入口区右侧存在明显的辐散;
 NOULJ相对于CTL而言,高层辐散强度减弱, 位置南移,与降水强度和位置相对应。

■ 试验结果:CTL和NOUL高、低层结构的对比



沿113[°]Eω(阴影)和v风风速(等值线)的纬度-高度剖面

垂直剖面

- NOULJ的上升速度弱于CTL
- NOULJ强上升区的位置相比于CTL偏南
- NOULJ的次级环流弱于CTL



灰色实线表示轨迹,黑色十字表示终点

数据:WRF domain 2, 9 km, 1 h

- 时间上、煤品的东边无均离度海踪34m, 至两边43℃km;
- JNQUINTIFITIATION IN 196 JANGUINE (1990)
 JNQUINTIFITI (1990)
 JNQUIN
- ▶ 1 高层抽吸作用和暖湿空气的减弱束赤炉每间隔0.2中, 网流的度度方向间隔1 km。

■ 试验结果:②垂直运动



非地转湿大气ω方程:

$$\left(\sigma_0 \nabla^2 + f_0^2 \frac{\partial^2}{\partial p^2}\right) \omega = -2 \nabla \cdot \boldsymbol{Q}^*$$

$$\mathbf{Q}_{n}^{*} = \left(\frac{\mathbf{Q}^{*} \cdot \nabla \theta}{|\nabla \theta|}\right) \frac{\nabla \theta}{|\nabla \theta|} \longrightarrow$$

 $\mathbf{E} = \frac{\mathbf{Q}^{*} \cdot (\mathbf{k} \times \nabla \theta)}{|\nabla \theta|} \left(\frac{\mathbf{k} \times \nabla \theta}{|\nabla \theta|}\right) \longrightarrow$
平行于 θ , 与斜压槽相关

 $\begin{cases} \omega_n = L^{-1}(-2\nabla \cdot \boldsymbol{Q}_n^*) \\ \omega_s = L^{-1}(-2\nabla \cdot \boldsymbol{Q}_s^*) \\ L = \sigma_0 \nabla^2 + f_0^2 \frac{\partial^2}{\partial p^2} \end{cases}$

比较Qn和Qs的大小, 判断ULJ和高空槽哪 一个系统对垂直运动 的影响更大

Park et al. (2021)



- ▶ Q_n大于Q_s, 且Q_n的大值区位于风速大值区 南侧, 与Park et al. (2021)的理想模型吻合
- ULJ-induced secondary circulation对
 垂直运动最重要,斜压槽次之

300-600 hPa, 0600 UTC 19-1200 UTC 21平均 垂直速度(红色等值线,从-0.03 $Pa s^{-1}$ 起始,间隔-0.03 $Pa s^{-1}$),Q矢量(箭头, units: $10^{-12} m^2 kg s^{-1}$),Q矢 量辐合(阴影, units: $10^{-18} m kg^{-1} s^{-1}$)

左列的黑色等值线表示风速值(从2 m/s 起始,间隔1 m/s),右列的表示位势高 度(从6846 gpm起始,间隔4 gpm)



300-600 hPa, 0600 UTC 19-1200 UTC 21平均 垂直速度(红色等值线),Q矢量,Q矢量辐合(阴影) 左列的黑色等值线表示风速值(从2 m/s起始,间隔1 m/s), 右列的表示位势高度(从6846 gpm起始,间隔4 gpm)

NOULJ与CTL相比

n方向和s方向的Q和ω明显减弱 ∝ ULJ-induced secondary circulation抑制



绿色虚线之间表示目标区域

与CTL相比, NOULJ中目标区域的高层辐散、垂直运动和LLJ的强度明显减弱。向前轨迹追踪进一步表明,由于高层抽吸作用减弱,NOULJ次级环流的发展受到抑制。NOULJ的累计降雨量比CTL低31%,说明ULJ-induced secondary circulation对HnHRE具有重要作用。 主要表现在:

- LLJ的发展与ULJ密切相关,移除ULJ->低层风场减弱->局地水汽辐合减弱->抑制水汽量的累积;
- 垂直运动的发展与ULJ入口区右侧热力直接次级环流密切相关,斜压槽的贡献次之;
- NOULJ对流不稳定性减弱。



中国科学院大气物理研究所

Institute of Atmospheric Physics, Chinese Academy of Sciences

云降水物理与强风暴重点实验室

Key Laboratory of Cloud-Precipitation Physics and Severe Storms (LACS)

请各位专家批评指正!

