宫宇,代刊,徐珺,等,2018. GRAPES-GFS模式暴雨预报天气学检验特征[J]. 气象,44(9):1148-1159.

GRAPES-GFS 模式暴雨预报天气学检验特征*

宫 宇^{1,2,3} 代 刊¹ 徐 珺¹ 杨舒楠¹ 唐 健¹ 张 芳¹ 胡 宁¹ 张夕迪¹ 沈晓琳¹

1 国家气象中心,北京 100081

2 中国科学院生态与地理研究所,荒漠与绿洲生态国家重点实验室,乌鲁木齐 830011

3 中国科学院大学,北京 100049

提要:本文采用天气学检验方法,对 2016年度国家气象中心 GRAPES 全球数值预报系统(GRAPES-GFS)业务预报暴雨 过程及 2013—2015年部分回算个例进行了检验,并结合对比欧洲中期天气预报中心确定性预报模式(EC模式)和国家气象中 心全球谱模式 T639L60(T639模式)降水预报,梳理总结业务 GRAPES-GFS模式预报性能优势和系统性偏差特征。被检验 暴雨过程共 38次,其中南方暴雨过程 20次,北方暴雨过程 6次,热带扰动或台风降水过程 12次。依靠预报员主观天气学检 验分析,从降水预报效果检验出发,结合主要影响天气系统和示踪物理量检验,梳理总结模式预报系统性偏差,以期全面发掘 该业务预报模式性能。结果表明对短期时效内的降水预报,GRAPES-GFS模式预报稳定性较好,整体明显优于 T639模式。 但还存在诸如对对流性降水预报较实况偏北或对主雨带南侧暖区降水预报不足的偏差特征;另对弱高空波动背景下的对流 性降水预报偏弱;而在降水预报强度大致正确的情况下,对降水系统南侧偏南气流控制区域预报湿度偏大,对副热带地区的 低涡系统预报偏强。

关键词: GRAPES-GFS模式,模式天气学检验,暴雨 中图分类号: P456 **文献标志码:** A

DOI: 10.7519/j.issn. 1000-0526. 2018. 09. 003

Synoptic Verification Characteristics of Operational GRAPES-GFS Model Heavy Rain Event Forecast

GONG Yu^{1,2,3} DAI Kan¹ XU Jun¹ YANG Shunan¹ TANG Jian¹ ZHANG Fang¹ HU Ning¹ ZHANG Xidi¹ SHEN Xiaolin¹

1 National Meteorological Centre, Beijing 100081

2 State Key Laboratory of Desert and Oasis Ecology, Xinjiang Institute of Ecology and Geography, Chinese Academy of Sciences, Urumqi 830011

3 University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049

Abstract: This study verified the whole 2016 year real-time forecast and parts of 2013-2015 reforecast of heavy rain events and compared them with EC model and T639 model forecasts by using synoptic verification method. After summarizing up all verification results into several systematic biases, some conclusions were excavated to help improve the GRAPES-GFS developments and operational applications. 38 heavy rainfall events were verified. Starting from the forecast quality of precipitation, synoptic weather systems and atmospheric physical factors were checked to find the direct causes of the precipitation biases and differences between other operational models. The results showed that some advances have been made in short-range precipitation forecast, but still north bias exists in some convective rainband forecasts.

* 中国气象局预报员专项(CMAYBY2018-091)和中国气象局数值预报(GRAPES)发展专项资助

2017年6月17日收稿; 2018年2月27日收修定稿

第一作者:宫宇,主要从事天气预报业务工作和研究.Email:heygy@live.cn

通信作者:代刊,主要从事集合预报、定量降水预报的研究.Email:daikan1998@163.com

Precipitation forecasts are weaker than observation in some convective cases which are under weak high level synoptic system background. Wet bias northern to the rainband and strong bias of subtropical vortex were also found in some cases while the precipitation was not over estimated.

Key words: GRAPES-GFS model, synoptic verification for model, heavy rain event

引 言

全球区域一体化同化预报系统(Global/Regional Assimilation and Prediction System, GRAPES)是在中华人民共和国科学技术部和中国 气象局共同支持下我国自主发展的新一代数值预报 系统。自 2009 年 3 月以来其先后完成以改进优化 模式物理过程、三维变分同化、同化和模式协同为代 表的三个重要阶段(何光鑫等,2011;王德立等, 2013;王金成等,2014;郝民等,2014;庄照荣等, 2014;姜晓飞等,2015;石荣光等,2015;沈学顺等, 2017)。建立了水平分辨率为 0.25°×0.25°、垂直方 向为 60 层的全球预报系统 GRAPES-GFS 2.0 版 本,已于 2015 年底通过了预报能力综合评估,2016 年初正式投入业务化运行。

随着数值预报模式的持续发展,从短时临近、短 期、中期和延伸期的各个范围和空间尺度越来越精 细,预报能力也稳步提高,数值模式在预报业务中的 角色日益重要。然而,由于观测、物理过程和网格分 辨率等限制,数值预报仍存在误差,那么模式检验则 成为"如何在数值模式预报的基础上突出预报员价 值"的重要前提。目前,数值模式检验的研究主要集 中在两个方面:一是针对模式进行定量化统计检验, 二是模式天气学检验,即通过以预报员思路为基础 从天气过程发展的环流形式、主要影响系统以及物 理条件等方面主观分析和评估模式对不同天气过程 的预报性能,虽然这种方法具有一定主观性,但还是 能够提供统计检验方法所不能提供的信息,可有效 帮助模式开发和研究人员及业务预报人员发现模式 偏差特征和找出存在的问题(Kain et al, 2003; 2008;毛冬艳等,2014)。

目前针对 GRAPES-GFS 模式的统计方法检验 已经开展了大量工作,为模式研发人员提供了有效 的改进依据。王德立等(2013)对 GRAPES-GFS 模 式积云对流参数化方案性能进行评估并提出垂直速 度方程和出流层改进方案。胡江林等(2007)研究了 模式动力框架的长期积分特征,检验了其积分结果 的可用性、收敛性和稳定性,证明了其作为气候研究 大气框架的可行性,为改进模式动力框架提供了线 索和依据。康岚等(2009)则检验分析了西南地区 2 m 温度预报偏差发现随着预报时效延长,温度预 报误差并未明显增加,并总结了2m温度预报在西 南地区的时空偏差特征。庄照荣等(2014)用不同分 辨率的模式预报差异估计了 GRAPES-GFS 模式的 误差,发现模式误差随着分辨率降低和时效的延长 而线性增加的趋势。刘艳等(2016)则对最新升级三 维变分同化系统进行检验,发现与欧洲中期天气预 报中心 (ECMWF) 和美国国家环境预报中心 (NCEP)分析场差异主要来源于 GRAPES 同化系 统中探空、地面报、掩星和飞机观测,以及地形因素 导致的偏差的地理分布差异。此外朱红芳等 (2007)、徐国强等(2008)、杨学胜等(2009)、陈炯等 (2017)还分别从物理过程优化、初始场条件、辐射方 案、边界层方案等方面对 GRAPES-GFS 模式数值 预报的影响开展了检验,为模式的继续发展改进提 供了依据。

随着 2016 年初 GRAPES-GFS 模式在全国正 式业务化应用,预报员急需从天气学角度了解其对 于各种天气过程的预报性能特点和偏差倾向,从而 更好实现其业务预报应用。然而针对 GRAPES-GFS 模式天气学检验特征的梳理总结较为缺乏,尚 难以为预报员提供足够参考。2011 年以来,国家气 象中心天气预报室开始承担 GRAPES-GFS 试验和 业务模式的天气学检验工作,2015 年依托建设搭建 完善的 THREDDS 系统建立多模式数据服务器 (http://thredds.cma.gov.cn/thredds/catalog.html),开展 GRAPES 数值模式产品天气学检验技术 的业务化开发,并在 2016 年初 GRAPES-GFS 模式 正式业务化运行之际完善建立了 GRAPES-GFS 模 式天气学检验业务,正式建立了针对业务应用的日 常预报性能常态化检验反馈机制。

据此本文将采用天气学检验方法,梳理总结业务 GRAPES-GFS 模式在 2013—2016 年不同季节、 不同区域及不同尺度影响系统的暴雨过程预报特征,结合对比国家气象中心全球谱模式 T639L60 (T639 模式)和欧洲中期天气预报中心确定性预报 模式(EC 模式)预报结果,从主观角度尝试总结其 预报性能优势和系统性偏差特征,以期促进充分挖 掘数值模式附加值并反馈推进其发展。

1 方法与资料

采用主观天气学检验方法,对 2013-2016 年共 38次主要的暴雨过程(北方暴雨 6次,南方暴雨 20 次,热带扰动或者台风降水 12 次),从短期(模式 84 h 预报时效内)降水预报效果出发,结合对比 EC 模式和 T639 模式降水预报,并进一步对降水系统 的相关形势预报或物理量进行主观检验,梳理总结 GRAPES-GFS模式预报性能优势和偏差特征。其 中对于降水预报的检验,采用观测散点图与模式多 时效预报填色图直接叠加对比的方法,实现降水强 度、分布形态、预报稳定性的主观直接对比。对于风 场和高度场的检验,为直观对比检验槽、脊、切变线、 气旋等系统位置强度位置差异,将风场和高度场实 况分析场与预报场进行直接叠加对比。对于部分物 理量场的水平和垂直分布检验,由于分布较为复杂, 则将观测分析场和 GRAPES-GFS 模式预报场分别 绘制对比,被检验的物理量包括相当位温、风速、水 平散度和比湿等。另外对地面站点降水观测和预报 进行统计分析,对比观测和降水各量级站点数差异, 以及 TS 评分(唐文苑等,2017)情况。

被检验预报数据采用 2016 年 4 月业务化运行 以来的 GRAPES-GFS 模式实时预报数据及 2013 年 9 月至 2015 年 9 月回算预报数据,被检验时效为 84 h内(即短期时效)预报场数据。GRAPES-GFS 模式业务运行参数设置如表 1。

降水实况资料采用了国家气象中心定量降水预 报业务评分中使用的中国区域 2513 地面站逐日 08 时至次日 08 时 24 h 累积降水观测。采用 EC 模式和 T639 模式 20 时起报的 12~36、36~60、60~84 h 地 面 24 h 累积降水预报数据进行降水预报的对比。大 气要素场实况则采用了逐 6 h NCEP 等压面分析场 数据,分辨率为 0.5°×0.5°,垂直层次为 27 层。

2 GRAPES-GFS 模式预报检验特征

2.1 短期降水预报性能检验

2.1.1 短期时效内降水预报稳定性特征

短期时效内,从诸如东移高空槽、东北冷涡、西 南涡、副热带高压边缘切变线、登陆台风系统等多种 类型天气系统造成的降水过程看来(表 2), GRAPES-GFS模式对雨带位置、形态、稳定性等方 面预报较好,整体较 T639模式有一定优势。并且 随时效临近雨区调整方向的一致性也优于 T639模 式,能够为预报员订正预报提供更多信息。

表 1 GRAPES-GFS 系统主要运行参数设置

Table 1 Parameters of GRAPES-GFS model

| | GRAPES_GFS_025L60 |
|----------------------|--|
| 同化方案 | 3Dvar |
| 水平分辨率 | 0.25° |
| (dx 和 dy) | 0.25 |
| 垂直层次(nz) | 60 层 |
| 格点数 (东西 nx×南北 ny) | 1440×720 个 |
| 区域范围 | 全球 |
| 模式积分步长 | 300 s |
| 模式积分时长 | 6 h(同化)/240 h(预报) |
| 微物理过程 | CMA 双参数方案 |
| 陆面过程 | CoLM |
| 边界层 | MRF 方案 |
| 云方案 | 宏观云预报方案 |
| 积云参数化方案 | 简化 Arakawa-Schubert(SAS)方案 |
| 辐射方案 | RRTMG LW(V4.71)/SW(V3.61)方案 |
| 重力拖曳波方案 | Kim and Arakawa(1995),Lott and Miller (1997),Alpert(2004) |
| 同化观测资料 | 常规地面观测资料、常规探空观测资料、 云导风资料、NOAA15/18/19 卫星 AM- SUA 资料、MetOp-A&B 卫星的 AMSUA 资料、AIRS 高光谱资料、MetOp-A 卫星 IASI 高光谱资料、FY-3C 卫星 MWHS-2 资料、FY-3C 卫星 GNOS 掩星资料、NPP- ATMS 资料、GPS 掩星资料和 ScatWind 洋面风资料 |
| 其他 | 使用数字滤波方案 |

表 2 具有 2.1.1 节中描述特征的个例汇总

 Table 2
 Examples sharing the same

characteristics described in 2.1.1

| | GRAPES-GFS 模式短期降水 |
|---------------------|-------------------|
| 日期 | 预报稳定性较优个例 |
| 2014 年 8 月 19 日 | 东移西南涡暴雨过程 |
| 2014 年 9 月 2 日 | 华北高空槽暴雨过程 |
| 2015 年 6 月 3 日 | 副热带高压边缘低空急流暴雨过程 |
| 2015 年 8 月 4 日 | 东北冷涡后扰动暴雨过程 |
| 2016年5月20日 | 江南华南低涡切变暴雨过程 |
| 2016年6月19—20日 | 长江中下游切变线暴雨过程 |
| 2016年6月30日 至7月2日 | 长江中下游东移低涡切变暴雨过程 |
| 2013年9月24—25日 | 超强台风天兔 |
| 2016年8月31日 | 超强台风狮子山 |
| 2016年9月17日 | 超强台风莫兰蒂 |
| 2016年9月28—29日 | 超强台风鲇鱼 |
| 2016 年 10 月 22 日 | 超强台风海马 |

例如 2016 年 6 月 19-20 日长江流域降水过 程,12~36 h 时效(图 1a,1d,1g),GRAPES-GFS 模 式与 T639 模式预报相近,对于江汉暴雨到大暴雨 降水预报较准,但对于长江下游沿岸大雨以上量级 降水则预报略偏北。36~60 h 时效(图 1b,1e,1g), T639模式在长江中下游预报则出现了较多漏报, GRAPES-GFS模式对于雨带的形态位置预报较为 稳定,整体与12~36 h 预报接近,位置略偏北。截 至 60~84 h 时效(图 1c, 1f, 1i), T639 模式未能预报 出沿长江中下游的暴雨雨带,出现了较大面积漏报, 对于长江沿岸的强降水几乎没有体现, GRAPES-GFS 模式则预报雨带位置偏北,但强度和形态则与 实况接近。从各时效的雨带预报调整来看, GRAPES-GFS 模式预报随着时效临近,雨带位置误 差缩小,雨强则与实况接近,并未出现明显的南北摆 动,因此 GRAPES-GFS 模式预报更具有指示性意 义。

另外,对于登陆后台风降水的预报,GRAPES-GFS模式同样体现出较好的预报稳定性,如对于

2016年第17号台风鲇鱼登陆前后降水的预报, GRAPES-GFS模式对江南中东部地区和江淮大部 降水预报均表现出了较好的稳定性和落区准确性, 较 T639 模式有较明显优势,特别在登陆次日,台风 系统与北侧高空槽系统相互作用明显,系统正处于 由正压台风系统向副热带斜压系统转换阶段, GRAPES-GFS 模式预报表现出令人满意的结果。 从该日的预报检验来看(图 2),GRAPES-GFS 各时 效预报对于江淮地区弓状雨带的形态、位置、强度均 与实况较 T639 模式有较好的表现,60~84 h 时效 预报雨带位置和雨带形态仍与实况较为接近,表现 出较好的预报稳定性和准确性。EC模式则随着预 报时效的临近(图 2d, 2e, 2f),雨带位置偏北和降水 强度偏弱的误差缩小,对于雨带形态的预报同样较 好。T639模式预报则较不稳定(图 2a,2b,2c),在 36~60和60~84h时效预报较实况偏弱较多,60 ~84 h 则整体与实况雨带形态差异较大,出现了较 多漏报。可见,短期时效内,GRAPES-GFS模式对 登陆中国大陆台风所产生的降水预报较T639有一







Fig. 1 Verification of 24 h accumulated precipitation of 12-36 h (a, d, g), 36-60 h (b, e, h),

60-84 h (c, f, i) from 08:00 BT 19 to 08:00 BT 20 June 2016

(a-c) T639 model, (d-f) EC model, (g-i) GRAPES-GFS model

(Shaded area: model forecast; colour dots: observation)



Fig. 2 Same as Fig. 1, but from 08:00 BT 29 to 08:00 BT 30 September 2016

定优势,主要表现在台风降水强度、范围、形态等方面。但受限于较长时效的台风路径预报能力, GRAPES-GFS模式对于尚远离大陆的台风系统在 较长时效下大陆降水预报稳定性仍较 EC模式有一 定不足(徐道生等,2014)。

从以上主观天气学检验的角度,GRAPES-GFS 模式短期降水预报较 T639 模式能够提供更有效的 预报参考信息,有利于预报员在决定大范围雨带落 区和强度时进行参考和释用。而从客观统计检验的 角度,对于表 2 中所列的天气过程的暴雨预报动态 TS 评分(图 3),GRAPES-GFS 模式各时效预报均较 T639 模式 TS 评分较高,且随着时效的延长,TS 评分 较 T639 模式降低较小,客观上也表明了 GRAPES-GFS 模式降水预报较 T639 模式更加稳定。



图 3 表 2 中所列天气过程 EC、T639 和 GRAPES-GFS 模式 12~36、 36~60、60~84 h 时效暴雨预报(24 h 累积降水>50 mm)动态 TS 评分 Fig. 3 Dynamical TS score of EC, T639 and GRAPES-GFS models 12-36 h, 36-60 h, and 60-84 h forecast rainfall events showed in Table 2

2.1.2 对流性较强雨带的预报检验特征

对于部分对流性较强、斜压性相对弱的暴雨天 气过程,GRAPES-GFS模式短期时效内预报雨带位 置趋于偏北,或者对主雨带南侧暖区的强降水预报 不足(表 3)。如 2016年3月21日华南中北部暴雨 过程(图略),GRAPES-GFS模式虽然对雨带的形态 和强度预报与实况接近,但雨带位置预报位于江南 地区中南部,较实况偏北约100~200 km。

| 表 3 | 具有 2 | .1.2 | 节中描述 | 特征的 | 个例汇总 |
|-----|------|------|------|-----|------|
|-----|------|------|------|-----|------|

Table 3 Examples sharing the same

| characteristics d | lescribed | in | 2. | 1. | 2 |
|-------------------|-----------|----|----|----|---|
|-------------------|-----------|----|----|----|---|

| 日期 | 对流性较强雨带预报偏北的个例 |
|---------------------|----------------|
| 2014 年 3 月 31 日 | 华南暴雨过程 |
| 2014 年 5 月 18 日 | 华南中部暴雨过程 |
| 2014 年 8 月 19 日 | 华南大部、江南中东部暴雨过程 |
| 2014 年 9 月 2 日 | 京津冀暴雨过程 |
| 2016 年 3 月 21 日 | 华南暴雨过程 |
| 2016 年 5 月 20 日 | 江南中南部暴雨过程 |
| 2016年6月30日 至7月5日 | 长江中下游持续性暴雨过程 |

2016年6月30日至7月5日,我国长江中下 游地区出现持续性强降水,过程具有对流性较强、降 水强度大、持续时间长的特征。对此次天气过程的 12~36h时效累积降水预报的检验可见(图4a),虽 然对实况雨带的准东西向分布特征和雨强预报较为 准确,但是GRAPES-GFS模式对于强降水带的预 报有偏北误差,实况雨带出现在长江流域沿岸,而模 式预报则出现在了江淮中部。然而,预报性能相对 优秀的EC模式预报同样出现了类似的偏差特征 (图4c),对主雨带位置的预报较实况偏北。究其原 因,一方面从大尺度系统角度,可能是由于模式对雨 带南侧偏南气流预报偏强(图略),大尺度锋区被强 迫北推,导致降水预报偏北。另一方面,则可能受中 尺度预报能力的影响。从地面 2 m 温度的预报检 验来看(图略),GRAPES-GFS模式预报的降水系统 下部冷池强度较实况偏弱,温度偏高,由于全球预报 模式网格距未及对流可分辨尺度,对于对流性降水 中所产生的诸如云中的水凝物蒸发冷却和拖曳作用 产生的大气冷却下沉作用预报不足,从而形成宏观 角度的冷空气预报偏弱,锋区位置预报偏北,一定程 度上导致了模式对降水预报的偏北。又或者由于对 较小尺度触发因素(如小地形、冷池等)的预报能力 有限,使得对主降水系统南侧低空急流中对流触发 的预报不足,从而一定程度上产生了全球预报模式 对于此类降水预报偏北的误差特征(Arakawa and Schubert, 1974: Johnson and Wang, 2013: 肖玉华 等,2013;王德立等,2013;姜晓飞等,2015;符娇兰和 代刊,2016)。对比采用对流可分辨级别分辨率的 GRAPES-Meso 3 km 模式的降水预报检验可见 (图 4b),其降水预报位置与实况更为接近,并无明 显预报偏北特征,从侧面反映了模式中尺度过程预 报能力对与降水预报准确性的重要作用。

2.1.3 弱高空波动背景下的降水预报检验特征

从降水站点观测与预报散点图统计来看 (图 5a),GRAPES-GFS模式对于小量级预报有一 定的过报和空报情况,而对于约 50 mm 以上量级降 水预报则有偏弱的情况。从分量级站点降水预报和 观测统计来看(图 5b),对于大雨以下(<25 mm)量 级降水,GRAPES-GFS模式预报站点数偏多,而对 于暴雨(>50 mm)以上量级降水预报,GRAPES-GFS模式则明显较实况预报的站点数偏少,整体上 GRAPES-GFS模式预报表现出小量级降水预报空 报较多而大量级降水预报偏弱明显。类似特征在诸 如EC模式和 T639模式预报他有出现(张宏芳等, 2014),属全球模式预报偏差的共同特征。而对于



(a) GRAPES-GFS model 12-36 h forecast, (b) GRAPES-Meso 3 km model, (c) EC model

⁽illustration same as Fig. 1)



(b) logrithmic statistics of the number of stations under every magitude of precipitation

GRAPES-GFS模式,在中高层波动不明显而低层天 气系统主导作用的天气过程中降水预报偏弱的特征 则较为明显(表 4)。

表 4 具有 2.1.3 节中描述特征的个例汇总

Table 4 Examples sharing the same

characteristics described in 2.1.3

| 日期 | 弱高空波动条件下降水预报偏弱个例 |
|----------------|------------------|
| 2014年4月26日 | 江南南部、华南北部暴雨过程 |
| 2016 年 4 月 2 日 | 沿江地区暴雨过程 |
| 2016 年 4 月 5 日 | 沿江地区暴雨过程 |
| 2016年6月8日 | 江南、华南、西南地区东部暴雨过程 |
| 2016年10月28日 | 江淮暴雨过程 |

如 2016 年 4 月 2 日的一次长江中下游的大到 暴雨降水过程,实况中高空 500 hPa 等高线较平直, 没有明显的高空槽影响(图 6c),而低层 850 hPa 则 受一准东西向切变线影响(图 6b),实况 700 和 850 hPa 相当位温密集带位于江淮地区以北(图 7), GRAPES-GFS 模式 24 h 预报对以上天气系统特征 均与实况较为一致。然而对于降水的预报,虽然 GRAPES-GFS 模式对雨带准东西向分布与实况接 近,但雨强明显较实况偏弱,且雨区强中心较分散。

从出现这类降水预报误差的天气过程(表 4)实

况分析来看,在类似以上高空波动较弱,低层扰动系 统活跃的降水过程中,实况降水系统均具有一定的 对流性质。模式误差产生的原因则可能是受限于全 球模式较粗的网格分辨率,在高空波动条件相对较 弱的背景下,对于低层物理过程预报能力依赖性更 高,而对这些物理过程描述的方案与网格分辨率有 着较大的联系,如边界层方案和云物理方案、辐射方 案等(王德立等,2013;刘羽等,2013;姜晓飞,2015), 因此对于此类弱高空波动影响过程,预报员在业务 应用中可参考分辨率更高的区域数值模式预报酌情 进行订正。

2.2 物理量和天气系统预报偏差检验特征

2.2.1 低层大气湿度预报检验特征

对于大型雨带南侧的暖湿空气输送带中的水汽 预报,GRAPES-GFS模式预报湿度趋于偏大,相当 位温也较实况偏大,整体表现为能量输送偏大,低层 高能高湿层偏厚,但降水预报并未出现明显过报。

图 8 表示一次江南地区暴雨过程,从图中低层 比湿场来看,冷式切变线南侧的偏南气流中, GRAPES-GFS模式预报比湿普遍大于 18 g• kg⁻¹,较实况偏大约2g•kg⁻¹(图8b,8c),而沿



图 6 2016 年(a)4 月 3 日 08 时 36 h 时效累积降水检验(图注同图 1);(b)GRAPES-GFS 模式 4 月 2 日 20 时 24 h 时效 850 hPa 高度场和风场检验及(c)500 hPa 高度场和风场检验 (黑线为 GRAPES-GFS 模式 24 h 时效预报,蓝线为 NCEP 分析场;单位:dagpm) Fig. 6 Verification of (a) 36 h accumulated precipitation (shaded) and observation (colour dots)

at 08:00 BT 3 April, (b) GRAPES-GFS 24 h at 850 hPa, wind and geopotential height forecast, (c) 500 hPa geopotential height and wind at 20:00 BT 2 April 2016

(Black lines and wind barbs are GRAPES-GFS 24 h forecast while the blue ones are observation; unit, dagpm)



Fig. 7 GRAPES-GFS 24 h forcast θ_e (unit: K) and wind at 700 hPa (a, c) and

850 hPa (b, d) at 20:00 BT 2 April 2016

(a, b) GRAPES-GFS forecast, (c, d) NCEP analysis

118°E 垂直剖面检验可见(图 8d,8e),GRAPES-GFS模式预报的锋区附近的(相当位温密集带)大 气低层比湿 16 g·kg⁻¹以上的厚度明显厚于实况, 高度可达 850 hPa,对应位置的低层相当位温也较 实况偏高,850 hPa 等压面位置相当位温超过了 332 K,而从实况来看则未及该数值。从表 5 中的 个例来看,GRAPES-GFS模式对切变线南侧预报均 有湿偏差特征,相当位温数值偏大,表现为大气低层 能量预报偏强,相当位温也较实况偏大,能量输送偏 强,低层高能高湿层偏厚,然而从降水预报结果来 看,在此类湿偏差背景下,GRAPES-GFS模式预报 的降水强度并未出现明显偏强现象(图 8a),预报员 在业务应用中可把握好此规律,而模式开发者在进 行后续物理过程调试时,也要注意模式目前所具有



的此种特性。

2.2.2 副热带低涡系统预报检验特征

GRAPES-GFS模式对副热带地区低涡系统预 报趋于偏强,具体表现为对低涡中心的等高线预报 偏低或者槽偏深,低涡附近辐合偏强,急流风速偏 大。如图 9 天气过程,对于西南涡旋系统的预报较 实况偏强明显,850 hPa(图 9b)在四川盆地上空出 现了 140 dagpm闭合线,而实况中并未出现该闭合 线,500 hPa 低涡预报同样偏强(图 9e,9f),出现 了580 dagpm闭合曲线,而实况则仅为一高空槽形



图 9 2016 年 7 月 1 日 08 时 24 h 累积降水检验(a,填色为 GRAPES-GFS 模式 12~36 h 时效 预报的 24 h 累积降水,散点为观测的 24 h 累积降水)和 6 月 30 日 20 时天气形势检验(b-f)
(b)GRAPES-GFS 模式 24 h 预报(等值线为 850 hPa 相当位温,单位:K,风标为 850 hPa 风场; 填色为风速),(c)同图 9b,但为 NCEP-GFS 模式分析杨,(d)GRAPS-GFS 模式 850 hPa 天气形势 24 h 时效预报检验(黑色等值线为高度场预报,蓝色等值线为 NCEP 分析场,单位:dagpm;黑色风标为水平风场预报,蓝色风标为 NCEP-GFS 模式分析场), (e)同图 9b(等值线为 500 hPa 高度场,单位:dagpm;填色为 850 hPa 散度场), (f)同图 9e,但为 NCEP-GFS 模式分析场

Fig. 9 Verification of 24 h accumulated precipitation at 08:00 BT July 1 (a) and weather background at 20:00 BT June 30 2016 (b-f)

(a) GRAPES-GFS 12-36 h forecast 24 h accumulated precipitation (shaded) and observation (scatter points), (b) GRAPES-GFS 24 h forecast (contour: 850 hPa equivalent temperature, unit: K; wind barbs: 850 hPa wind, shaded: wind speed), (c) same as Fig. 9b, but for NCEP-GFS model analysis, (d) GRAPES-GFS 24 h 850 hPa weather background forecast verification (black contour: geopotential height forecast, unit: dagpm; black wind barb: wind forecast, blue bar; NCEP-GFS analysis), (e) same as Fig. 9b

(contours: 500 hPa geopotential height, unit: dagpm; shaded: 850 hPa divergence),

(f) same as Fig. 9e, but for NCEP-GFS model analysis

表 5 具有 2.2.1 节中描述特征的个例汇总

Table 5Examples sharing the same

characteristics described in 2.2.1

| 日期 | 出现预报湿偏差个例 |
|-----------------|-------------|
| 2014 年 3 月 31 日 | 华南暖区暴雨过程 |
| 2014 年 4 月 26 日 | 华南、江南暖区暴雨过程 |
| 2014 年 6 月 27 日 | 副热带高压边缘降水过程 |
| 2014 年 8 月 18 日 | 江南暴雨过程 |
| 2016 年 3 月 21 日 | 华南暴雨过程 |
| 2016 年 4 月 23 日 | 江淮暴雨过程 |
| 2016 年 5 月 20 日 | 江南暴雨过程 |
| : | : |

态;与高度场预报偏差相伴随,在 850 hPa(图 9b, 9c)低涡外围环流低空急流中也出现了过报, GRAPES-GFS模式预报最大超过了 21 m·s⁻¹,而 实况中仅超过 15 m·s⁻¹,并且涡旋东南象限的低 层水平散度场较实况偏强明显(图 9e,9f),整体上 GRAPES-GFS模式对于此次天气过程涡旋系统较 实况更加深厚、强盛,对动力场的预报较实况偏强。

具有与以上相同偏差特征的个例如表 6,表现 为对低涡中心的等高线预报偏低或者槽偏深,低涡 附近辐合偏强,急流风速偏大,低涡系统较实况偏深 厚,这表明 GRAPES-GFS 模式在预报该类天气过 程中对于大气动力场的抬升作用偏强,然而从降水 预报检验来看,模式降水预报并未出现过报情况(图 9a),这一特点同样值得预报员和模式开发者注意。

表 6 具有 2.2.2 节中描述特征的个例汇总 Table 6 Examples sharing the same characteristics described in 2.2.2

| 日期 | 副热带低涡预报偏强个例 | |
|---------------------|-------------|--|
| 2014年3月31日 | 华南暖区暴雨过程 | |
| 2014年4月26日 | 华南、江南暖区暴雨过程 | |
| 2014年6月27日 | 副热带高压边缘降水过程 | |
| 2014 年 8 月 18 日 | 江南暴雨过程 | |
| 2016年6月3日 | 江南暴雨过程 | |
| 2016年6月14日 | 江淮暴雨过程 | |
| 2016年6月30日 至7月5日 | 长江中下游暴雨过程 | |

3 结论与讨论

本研究采用天气学检验方法,依靠预报员主观 分析,通过对 2013—2016 年 GRAPES-GFS 模式实 时预报和回算的 38 次暴雨过程的降水和天气系统 检验,梳理总结出了以下模式预报性能优势和系统 性偏差特征,供业务预报和模式研发人员参考应用, 以期充分利用数值模式附加值并推进其发展。

对于短期时效降水预报,GRAPES-GFS模式对 雨带位置、形态和雨带随时效临近调整趋势一致性 等方面均较T639模式有一定优势。但对于部分对 流性较强、斜压性相对较弱的暴雨过程,GRAPES-GFS模式短期时效内预报雨带位置趋于偏北,或者 对主雨带南侧的强降水预报不足,预报员可相应向 南订正雨带。此外对于高空波动较弱而低层天气系 统活跃并具有一定对流性的天气过程,GRAPES-GFS模式预报降水趋于偏弱,预报员可结合具有更 高分辨率的中尺度模式进行订正应用。

而对于天气系统和高空物理量预报,在降水预 报大致正确的情况下,GRAPES-GFS模式预报出现 湿度场和副热带低涡系统偏强的系统性偏差特征。 具体表现为模式对大型雨带南侧的暖湿空气输送带 中的湿度预报偏大,相当位温也较实况偏高,低层高 能高湿层偏厚,急流风速偏强,偏南暖湿气流能量输 送偏强,对低涡中心的高度场预报偏小或高空槽偏 深,低涡附近辐合偏强,整体呈现出热力场和动力场 预报 偏 强 的 特 征。然 而 在 以 上 偏 差 背 景 下, GRAPES-GFS 模式降水预报并无明显过报出现,这 类天气系统偏差与降水预报的对应关系十分值得预 报员和模式开发者的注意和进一步探讨。

总结以上检验结论,GRAPES-GFS模式预报所 具有的偏差特征的重要原因或为模式网格分辨率的 限制。GRAPES-GFS模式水平分辨率为 0.25°,而 微物理、边界层和辐射等物理过程的预报方案对网 格分辨率水平有较大的依赖性,因而在尚未达到对 流可分辨的模式网格分辨率级别上,模式对于多种 物理过程预报会产生偏差,如对不稳定能量释放所 产生的大气对流运动预报会偏弱,对降水系统内部 冷却和拖曳作用所导致的干冷空气下沉堆积估计不 足(郭云云等,2015;聂皓浩等,2016;宫宇,2013;宫 宇和罗亚丽,2014),对尺度较小的地形或冷池的对 流激发作用难以体现(Luo et al, 2014),从而导致 了对各种物理过程依赖性较大的过程预报偏差,如 对流性降水较强过程的雨带位置预报偏北,弱高空 波动背景下降水预报偏弱的偏差特征。

而从相反的角度出发,GRAPES-GFS模式又或 可通过增强大气动力强迫作用,增大大气不稳定能 量输送,以减少由于全球预报模式降水相关物理方 案的"先天不足"所导致的强降水预报不足的情况。 如 2.2.1 和 2.2.2 节中检验发现的 GRAPES-GFS 模式对大气湿度场和副热带低涡预报的系统性偏差 特征与降水预报的对应关系,或可以理解为此类动 力和大气湿热力条件的过报现象正是数值预报模式 大气动力热力场对于物理方案不足的一种自动适应 调整,预报员在业务应用中可参考此类偏差特征加 以相应的调整释用。未来随着计算能力的提升而带 来的模式分辨率的提升,更加全面完善的物理过程 方案得以应用,GRAPES-GFS模式预报能力会得到 更加长足的发展。

本研究对 GRAPES-GFS 模式系统性天气学检 验特征进行了一定梳理总结,一方面为业务预报人 员对其更好的运用提供了一定认识背景;另一方面 则为模式开发者从现象层面发现模式预报偏差倾 向,从而进行有针对性的改进模式提供了依据。但 目前该文章的研究内容主要是对于偏差现象层面的 总结、讨论和解释,未来对于产生偏差特征的更深层 次模式内部过程机理的探讨尚需要结合更多数值试 验进行更深入研究。

参考文献

- 陈炯,马占山,苏勇,2017.适用于 GRAPES 模式 C-P 边界层方案的 设计和实现[J].应用气象学报,28(1):52-61.
- 符娇兰,代刊,2016. 基于 CRA 空间检验技术的西南地区东部强降 水 EC 模式预报误差分析[J]. 气象,42(12):1456-1464.
- 宫宇,2013. 梅雨锋前线状中尺度对流系统的观测及模拟研究[D]. 北京:中国气象科学研究院.
- 宫宇,罗亚丽,2014.梅雨锋前线状中尺度对流系统成熟阶段的空气 垂直运动分析[J].热带气象学报,30(4):687-699.
- 郭云云,邓莲堂,范广洲,等,2015. GRAPES 中尺度模式中不同积云 参数化方案预报性能对比研究[J]. 气象,41(8):932-941.
- 郝民,田伟红,龚建东,2014.L 波段秒级探空资料在 GRAPES 同化 系统中的应用研究[J]. 气象,40(2):158-165.
- 何光鑫,李刚,张华,2011. GRAPES-3DVar 高阶递归滤波方案及其 初步试验[J]. 气象学报,69(6):1001-1008.
- 胡江林,沈学顺,张红亮,等,2007. GRAPES 模式动力框架的长期积 分特征[J]. 应用气象学报,18(3):276-284.
- 姜晓飞,刘奇俊,马占山,2015. GRAPES 全球模式浅对流过程和边 界层云对低云预报的影响研究[J]. 气象,41(8):921-931.
- 康岚,冯汉中,屠妮妮,等,2009. GRAPES 模式预报西南地区夏季 2m 温度的检验评估[J].高原山地气象研究,29(2):26-32,40.
- 刘艳,薛纪善,张林,等,2016.GRAPES全球三维变分同化系统的检验与诊断[J].应用气象学报,27(1):1-15.
- 刘羽,杨学胜,孙健,2013.在 GRAPES 模式中引人夹卷过程的影响 试验[C]//创新驱动发展提高气象灾害防御能力——S10 大气 物理学与大气环境.南京:中国气象学会:215-220.
- 毛冬艳,朱文剑,樊利强,等,2014. GRAPES_MESO V3.3 模式强天 气预报性能的初步检验[J]. 气象,40(12):1429-1438.
- 聂皓浩,刘奇俊,马占山,2016.高分辨率 GRAPES 模式中云微物理

方案对强降水的模拟和诊断研究[J]. 气象,42(12):1431-1444.

- 沈学顺,苏勇,胡江林,等,2017. GRAPES_GFS 全球中期预报系统 的研发和业务化[J].应用气象学报,28(1):1-10.
- 石荣光,刘奇俊,马占山,2015.利用 GRAPES 模式研究气溶胶对云 和降水过程的影响[J]. 气象,41(3):272-285.
- 唐文苑,周庆亮,刘鑫华,等,2017.国家级强对流天气分类预报检验 分析[J]. 气象,43(1):67-76.
- 王德立,徐国强,贾丽红,2013. GRAPES 的积云对流参数化方案性 能评估及其改进试验[J]. 气象,39(2):166-179.
- 王金成,庄照荣,韩威,等,2014. GRAPES 全球变分同化背景误差协 方差的改进及对分析预报的影响:背景误差协方差三维结构的 估计[J]. 气象学报,72(1):62-78.
- 肖玉华,康岚,徐琳娜,等,2013.西南区域中尺度数值模式预报性能 及其与天气过程关系初探[J].气象,39(10):1257-1264.
- 徐道生, 陈子通, 戴光丰, 等, 2014. 对流参数化方案的改进对 GRAPES模式台风预报的影响研究[J]. 热带气象学报, 30(2): 210-218.
- 徐国强,陈德辉,薛纪善,等,2008. GRAPES 物理过程的优化试验及 程序结构设计[J]. 科学通报,53(20):2428-2434.
- 杨学胜,沈元芳,徐国强,2009. 辐射方案对 GRAPES 全球模式的影响[J]. 大气科学,33(3):593-599.
- 张宏芳,潘留杰,杨新,2014. ECMWF、日本高分辨率模式降水预报 能力的对比分析[J]. 气象,40(4):424-432.
- 朱红芳,王东勇,管兆勇,等,2007.不同初始场条件对 GRAPES 模式 数值预报的影响[J]. 气象学报,65(4):493-502.
- 庄照荣,薛纪善,陆慧娟,等,2014. 全球 GRAPES 等压面三维变分分 析预报循环系统及试验[J]. 高原气象,33(3):666-674.
- Alpert J C,2004. Sub-grid scale mountain blocking at NCEP[C].
- Arakawa A, Schubert W H, 1974. Interaction of a cumulus cloud ensemble with the large-scale environment, Part I[J]. J Atmos Sci, 31(3):674-701.
- Johnson A, Wang Xuguang, 2013. Object-based evaluation of a storm-scale ensemble during the 2009 NOAA Hazardous Weather Testbed Spring Experiment [J]. Mon Wea Rev, 141 (3):1079-1098.
- Kain J S, Baldwin M E, Janish P R, et al, 2008. Subjective verification of numerical models as a component of a broader interaction between research and operations[J]. Wea Forecasting, 18(5):847-860.
- Kain J S, Janish P R, Weiss S J, et al, 2003. Collaboration between forecasters and research scientists at the NSSL and SPC: the spring program[J]. Bull Amer Meteor Soc,84(12):1797-1806.
- Kim Y J, Arakawa A, 1995. Improvement of orographic gravity wave parameterization using a mesoscale gravity wave model[J]. J Atmos Sci, 52 (11):1875-1902.
- Lott F, Miller M J, 1997. A new subgrid-scale orographic drag parametrization. Its formulation and testing[J]. Quar J Roy Meteor Soc, 123(537):101-127.
- Luo Yali, Gong Yu, Zhang Dalin, 2014. Initiation and organizational modes of an extreme-rain-producing mesoscale convective system along a Mei-Yu front in East China[J]. Mon Wea Rev, 142 (1):203-221.