王莉莉,陈德辉,赵琳娜. GRAPES气象-水文模式在一次洪水预报中的应用. 应用气象学报,2012,23(3):274-284.

# GRAPES 气象-水文模式在一次洪水预报中的应用

王莉莉1) 陈德辉1)\* 赵琳娜2)

<sup>1)</sup>(国家气象中心,北京 100081) <sup>2)</sup>(中国气象局公共气象服务中心,北京 100081)

#### 摘 要

尝试将 GRAPES(Global-Regional Assimilation and PrEdiction System)模式与水文模型结合,构建 GRAPES 气象-水文单向耦合模式,进行洪水预报。气象模式选取 GRAPES\_Meso 模式,分别采用 15 km×15 km 和 5 km× 5 km 水平分辨率,15 km×15 km 的 GRAPES 模式由 NCEP 全球预报场提供初始场和侧边界条件;5 km×5 km 的 GRAPES 模式由 15 km×15 km GRAPES 模式提供初始场和侧边界条件,将 GRAPES\_Meso 模式的定量降水预 报分辨率统一降尺度到 5 km×5 km 分辨率,用于驱动水文模式。水文模型选取新安江模型与分布式新安江模型。 以淮河王家坝站以上流域和息县流域为试验流域,将 GRAPES 降水预报场驱动水文模型进行单向耦合,构建 GRAPES 气象-水文单向耦合模式,选择 2009 年 8 月 28 日 08:00(北京时,下同)—9 月 9 日 14:00 汛期一次洪水过程,进行实际预报试验。结果表明: 15 km×15 km 和 5 km×5 km 的 GRAPES 模式预报降水与实况降水分布相一致;与水文站观测降水驱动水文模型洪水模拟结果相比,GRAPES 气象-水文模式对洪水预报的预见期延长效果明显,对洪水模拟精度也较高,与水文模型输入场分辨率要求相匹配的降水产品对洪水模拟的精度更高。 关键词:洪水预报; GRAPES 模式;耦合方法;水文模型;淮河流域

引 言

随着社会经济的快速发展,由自然态洪水造成 的损失越来越大,防洪减灾任务迫切而艰巨。洪水 预报是防洪非工程措施的关键技术之一。在洪水预 报中,当洪水预见期大于流域集水时间和河道洪水 传播时间,即降水转化至出口断面径流的时间小于 洪水预见期时,基于观测降水的传统水文预报方法 无法满足洪水预报与防洪减灾的要求。利用预见期 内预报的定量降水进行洪水预报,是提高洪水预报 精度与延长洪水预报预见期最有效的途径之一。

随着数值预报理论与方法的进一步发展以及计算机、大气遥感等科学技术的飞速进步,数值预报产品精度不断提高<sup>[1-3]</sup>,定量降水预报(Quantitative Precipitation Forecasts,QPF)已经能够满足水文预报应用的要求<sup>[4-9]</sup>,利用区域数值模式的定量降水预

报产品驱动水文模型,不仅能够为水文模型提供所 需要的相关空间描述,而且能够提供未来时刻降水 演变信息。利用数值天气预报模式预报的定量降水 预报产品作为洪水预见期内降水输入来延长洪水预 报预见期、实现洪水预报已经成为可能。近年来,气 象-水文耦合的洪水预报模式成为国内外研究的热 点:谢正辉等<sup>[10-11]</sup>改进了 VIC(Variable Infiltration Capacity)模型中土壤蓄水曲线和土壤深度参数,构 建了适用于区域气候模式的 50 km 分辨率的大尺 度水文模型框架;雍斌等[12]、徐精文[13]基于蓄水容 量曲线和 TOPMODEL(TOPography based hydrological MODEL)构建的 XXT 模型(Xin'anjiang X TOPMODEL),并与 NOAH-LSM (Land Surface Model)模式耦合,获得良好的应用效果。陆桂华 等<sup>[14]</sup>利用加拿大区域性中尺度模式 MC2(Mesocale Compressible Community Model)模拟的降水驱动 集总式新安江模型,进行产汇流计算。Evans<sup>[15]</sup>在

<sup>2011-07-25</sup> 收到, 2012-04-06 收到再改稿。

资助项目:国家自然科学基金项目(41105068),公益性行业(气象)科研专项(GYHY201006016,GYHY201006037),中国气象局"GRAPES数 值预报系统"发展专项(2200505)

<sup>\*</sup> 通信作者, E-mail: chendh@cma.gov.cn

美国中部的 FIFE 试验期间,比较了 4 个区域气候模 式分别耦合同一个水文模型得到的径流模拟结果。 Anderson 等<sup>[16]</sup>将 Eta 和 HEC-HMS(the army corps of engineers' Hydrologic Engineering Center Hydrologic Modeling System)单向耦合,用于预报水库入库 流量,并提供 48 h 预见期的入库流量预报,为水库管 理提供了决策支持。Collischonna 等<sup>[17]</sup>在巴西 Uruguay 河 Machadinho 坝以上流域进行陆气耦合模式 模拟,为水库的入流预报提供至少 48 h 预见期的入 流预报,经过长时间模拟研究表明:耦合后的模式预 报结果好于不考虑预见期内降雨的预报。Koussis 等<sup>[18]</sup>和 Amengual 等<sup>[19]</sup>均用试验证明将气象模式 与水文模型相耦合,能够延长洪水预报的预见期。

本文尝试将我国自主研发的全球-区域一体化 数值预报系统<sup>[20-22]</sup>(Global-Regional Assimilation and PrEdiction System, GRAPES)和流域水文模 型相耦合,建立 GRAPES 气象-水文模式,以研究 GRAPES 模式的定量降水预报产品对洪水预报的 预见期延长效果。选择 15 km×15 km 和 5 km× 5 km 两套模式水平分辨率,15 km×15 km 分辨率 的 GRAPES 模式由 NCEP 全球预报场提供初始场 和侧边界条件; 5 km×5 km 分辨率的 GRAPES 模 式由 15 km×15 km 分辨率 GRAPES 模式提供初 始场和侧边界条件,将 GRAPES\_Meso 模式的定量 降水预报场分辨率统一降尺度到5 km×5 km 分辨 率,以满足分布式水文模型的输入要求。流域水文 模型选取已在我国湿润、半湿润流域经过长期检验 并有良好预报效果的新安江模型以及分布式新安江 模型,与GRAPES模式单向耦合,构建GRAPES气 象-水文模式,以淮河王家坝以上流域 2009 年汛期 洪水为个例,进行模拟预报试验。

#### 1 GRAPES\_Meso 模式简介

GRAPES模式是由中国气象局于 2000 年开始 组织研究开发的数值预报系统<sup>[22-24]</sup>,GRAPES\_Meso模式是其区域中尺度数值预报系统版,GRAPES 采用全可压准静力平衡动力框架,半隐式半拉格朗 日差分格式,水平 Arakawa-C类跳点网格以及垂直 Charney-Phillips跳层分布,并包含辐射、对流、微物 理、垂直湍流扩散、陆面边界层等完整物理过程参数 化方案,采用 3D\_VAR(3-Dimensional VARiational)三维变分资料同化技术,更进一步的详细介绍参 阅文献[1-3]。GRAPES\_Meso 模式已先后在国家 气象中心、广州区域气象中心、中国气象局上海台风 研究所实现业务运行,表现出了较好的预报技 巧<sup>[3,25]</sup>。

#### 2 流域水文模型简介

#### 2.1 新安江模型简介

新安江模型是一个分散参数的概念性水文模型,已经在我国洪水预报中得到了广泛应用。对于较大流域,根据流域下垫面的水文、地理信息将其分为若干个单元面积,将每个单元面积预报流量过程 演算到流域出口,然后叠加起来即为整个流域的预 报流量过程。三水源新安江模型由4个模块组成, 分别为蒸散发计算、产流计算、分水源计算和汇流计 算<sup>[26]</sup>。

#### 2.2 分布式新安江模型简介

分布式水文模型是水文模型的发展方向,基于 栅格的分布式水文模型能够更加精确地描绘流域内 下垫面的特性。本文选取分布式新安江模型。模型 考虑栅格之间的水量交换以及河道排水网络的影 响,将逐个栅格作为一个计算单元,进行3层蒸散发 计算、蓄满产流计算及分水源计算,然后根据栅格演 算次序矩阵,按照 Muskingum-Cunge 演算法逐栅 格演算至流域的出口,地下径流则采用新安江模型 中线性水库的方法演算至流域出口。

分布式新安江模型中,参数分为产流及分水源 参数和汇流参数,通过研究发现,有些参数可以直接 通过每个栅格单元的土壤类型和植被覆盖类型估 计,如叶面指数<sup>[27]</sup>、最大叶面指数<sup>[27]</sup>、土壤田间持水 量<sup>[28]</sup>、土壤凋萎含水量<sup>[28]</sup>;有些参数可以通过其物 理意义,与土壤类型及植被覆盖之间建立关系,如土 壤的张力水蓄水容量<sup>[29-30]</sup>、表层土自由水容量<sup>[31]</sup>、 深层蒸散发系数<sup>[32]</sup>、壤中流的出流系数<sup>[33]</sup>、地下水 的出流系数<sup>[33]</sup>。逐栅格演算的 Muskingum-Cunge 演算法,其参数参照文献[34]的方法进行求解。剩 余的参数,包括蒸散发折算系数,本文假定它们的取 值在空间分布均匀,采用流域内统一赋值的方法。

本文采用美国马里兰大学(UMD)提供的全球

30"×30"(近似于1km×1km)分辨率的植被覆盖数据<sup>[35]</sup>描述研究流域内植被的空间分布,利用联合国粮农组织(FAO)提供的全球5'×5'(10km×10km)分辨率的土壤类型数据<sup>[36]</sup>描述研究流域内土壤的空间分布。鉴于植被与土壤类型数据的精度,同时也为了提高模型的运行效率,在模型应用时所用的数字模型过程采用美国地质勘探局(United States Geological Survey, USGS)提供的分辨率为30"×30"的高程数据。

3 流域概况

#### 3.1 淮河王家坝以上流域简化

王家坝站以上流域为淮河上游,集水面积为 30672 km<sup>2</sup>。本文将王家坝以上流域分为 10 部分, 采用基于子流域的新安江模型进行洪水预报。其中 五沟营、板桥、薄山、宿鸭湖、南湾以及泼河 6 个子流 域为淮河上游的大中型水库控制面积。子流域内雨 量站见表 1,根据流域内水文站的布设和自然流域 的边界,将水库出流作为下游子流域洪水预报的入 流,对于每个子流域,根据其下垫面和水文特性以及 雨量站分布,将其根据泰森多边形法划分为若干块, 进行产汇流计算,逐子流域演算至流域出口断面。

表 1	王家	坝站	以上子济	記域单	自元雨	量站
Tab	le 1	Rain	stations	in tl	he upp	ber

	Wangjiaba Basin	
子流域	雨量站	
五沟营	西平	
板桥		
宿鸭湖	遂平、驻马店、确山	
班台	上蔡、汝南、平舆、新蔡	
薄山		
潢川	光山、新县	
息县	桐柏、信阳、罗山、息县	
南湾	鸡公山	
泼河		
王家坝	淮滨、正阳	

#### 3.2 息县流域数字化

息县流域居淮河上游,流域面积 8826 km<sup>2</sup>(不 含大型水库面积)。本文采用分布式新安江模型对 息县流域进行洪水预报,因而首先对息县流域进行 数字化处理。根据 TOPZ 与 ARCGIS 技术,基于 30"× 30"(近似于1 km×1 km)分辨率的 DEM 数 据进行数字水系提取,得到息县流域数字水系(图 1)。由于流域单位元栅格 DEM 高程值是栅格内高 程的平均值,因而对于流域河道栅格,其栅格 DEM 高程值必然远小于临近的流域坡面栅格 DEM 高程 值。在基于 DEM 提取水系时,结合给定流域特征 阈值,作为流域河道处理。在进行流域汇流计算时, 使用坡面栅格汇流与河道栅格汇流两种方式进行计 算。坡面栅格概化为宽浅虚拟河道进行汇流计算; 河道栅格(特别是河道宽度小于1 km 的栅格)由于 高分辨率地形资料,概化为抛物线型河道断面进行 汇流计算。



图 1 息县流域数字水系图 Fig. 1 Digital drainage map of Xixian Basin

#### 4 数值试验

本文采用逐级降尺度模式的办法,以减缓较低 分辨率气象模式与较高分辨率水文模型之间的耦合 尺度不匹配的问题,即分辨率为  $1^{\circ} \times 1^{\circ}$ 的美国 NCEP全球预报场作为初始场和侧边界条件,驱动  $15 \text{ km} \times 15 \text{ km}$ 的 GRAPES\_Meso 模式(GRAPES-15 km,覆盖区域为  $9.5^{\circ} \sim 54.5^{\circ}\text{N},84^{\circ} \sim 144^{\circ}\text{E}$ ),以 后者的预报场作为初始场和侧边界条件,驱动  $5 \text{ km} \times 5 \text{ km}$ 的 GRAPES\_Meso 模式(GRAPES-5 km,覆盖区域为  $24.5^{\circ} \sim 39.5^{\circ}\text{N},104^{\circ} \sim 124^{\circ}\text{E}$ )采 用 GRAPES\_Meso 模式与新安江模型、分布式新安 江模型进行单向耦合,构建 GRAPES 气象-水文模 式,以搭建试验模拟平台。

选择洪水灾害频发的淮河流域为试验流域,以 GRAPES\_Meso 模式的定量降水预报场驱动新安 江模型和分布式新安江模型,水文模型的输出时间 间隔与 GRAPES\_Meso 模式时间分辨率相同,为 6 h,预报时长为 60 h,从 2009 年 8 月 28 日 08:00 (北京时,下同)—9月9日14:00进行连续12d的 滚动预报。GRAPES 气象-水文模式选取 NCEP、观 测降水和实测流量资料,每天08:00开始积分,时长 为60 h,输出间隔为6 h,气象模式水平分辨率 15 km×15 km 或 5 km×5 km, 垂直分辨率为 31 层。以水文预报规范中的洪水预报的预见期、确定 性系数、洪峰误差、洪量误差、峰现时间误差等水文 要素来检验,评估 GRAPES 气象-水文模式的洪水预 报精度,以及模式对洪水预报的预见期的延长效果。 由于分布式新安江模型水平分辨率为 30"× 30",与 GRAPES模式进行单行耦合时,水文模型的降水输 入栅格被包含于 GRAPES 模式的定量降水预报栅 格中,因而水文模型的降水输入直接读取对应的 GRAPES 模式的栅格预报降水。即假设气象模式 栅格(以下简称气象栅格)内(5 km×5 km)的面雨 量与该栅格内所包含的水文栅格(1 km×1 km)面 雨量总和相等, 且该气象栅格内的水文栅格获取的 雨量处处相等,于是有



$$R_{I} \cdot \sigma_{S_{I}} = \sum_{i=1}^{N} R_{i} \cdot \sigma_{S_{i}} \circ$$
$$I = 1, 2, \cdots, M; \quad i = 1, 2, \cdots, N, \qquad (1)$$

式(1)中, $\sigma_{S_{I}} = 5 \text{ km} \times 5 \text{ km}$ ,为气象栅格面积, $R_{I}$ 为气象栅格的降水量; $\sigma_{S_{i}} = 1 \text{ km} \times 1 \text{ km}$ ,为水文栅格面积; $R_{i}$ 为水文栅格的降水量;M为气象栅格数;N为水文栅格数,一般情况下 $M \leq N$ 。由于假设气象栅格内的水文栅格获取的雨量处处相等,即 $R_{1} = R_{2} = \cdots = R_{i} = \cdots = R_{N}$ ,于是式(1)变为 $R_{I} = R_{i}$ 。(2)

模式程序中根据以上假设进行计算。

#### 5 预报结果

#### 5.1 GRAPES 模式预报降水产品

图 2 给出了 2009 年 8 月 29 日 08:00—14:00 的 6 h 累积降水量分布,其中观测降水量、GRAPES-15 km及 GRAPES-5 km 模式预报降水起始时间为 2009 年 8 月 28 日 14:00。GRAPES-15 km 模式和 GRAPES-5 km 模式的 18~24 h 预报降水分布非常 接近,与实况较为一致;模式预报的强降水中心位 置比实际情况略偏北或者偏东;由图 3 可以看出: GRAPES 模式进行连续 12 d 的滚动预报,预报累 积降水分布与实况降水相比整体一致。







图 3 2009 年 8 月 28 日 08:00—8 月 30 日 20:00 累积降水量 Fig. 3 Accumulated precipitation from 0800 BT 28 Aug 2009 to 2000 BT 30 Aug 2009

# 5.2 GRAPES 模式与新安江模型耦合的预报应用 结果

本次选取王家坝站以上流域的 2009 年汛期的 一次长时间洪水过程,进行模拟试验,洪水时间为 2009 年 8 月 28 日 08:00—9 月 9 日 14:00,流域内 主要降雨从 8 月 28 日 14:00 开始至 8 月 30 日 08:00 结束,在 8 月 31 日 20:00 达到洪峰,峰值为 2220 m<sup>3</sup> • s<sup>-1</sup>。本次试验选择的试验流域位于淮河 上游,属于湿润流域,反映为典型的蓄满产流机制,因 而选择在我国防汛和水利部门广泛应用的新安江模 型。模拟结果如图 4 所示,从整体来看模拟流量过程 与实测流量过程相比,其洪峰相对误差为-4.9%,洪



量相对误差为 7.51%,确定性系数为0.95,模拟的 洪水过程线与实测过程线非常吻合。

利用 GRAPES-15 km 模式和 GRAPES-5 km 模式预报降水驱动新安江模型进行连续 12 d 的滚 动预报的流量过程线(图 5,表 2)。在预见期 84 h 至 66 h, GRAPES 气象-水文模式模拟的流量过程 与观测流量过程线拟合较好,其中 GRAPES-15 km 模式的确定性系数可达到 0.93, GRAPES-5 km 确 定性系数可达到 0.95, 而基于观测降水模拟的流量 过程线确定性系数仅达到-0.39(表 2);洪水的洪 峰出现在8月31日20:00,基于观测降水模拟的流 量在 8 月 29 日 14:00 才模拟出洪峰, 预见期为 30 h,而 GRAPES 气象-水文模式 8 月 28 日 08:00 就捕捉到了洪峰,预见期为84h。这表明利用 GRAPES 模式的预报降水驱动水文模型可以延长 洪水预报预见期;图 5a 中以 GRAPES-15 km 模式 预报降水驱动水文模型得到模拟流量偏大,原因在 于模式对预见期内预报的累积降水量比观测的累积 降水量偏大(图 3),图 5d 中 GRAPES-15 km 模式 预报降水量比观测降水量稍大,且该试验流域在前 12 h 内已经达到蓄满,所以模拟出流量偏大,同时 证明了 GRAPES 模拟预报降水量存在不确定性。 在预见期84h到54h内,GRAPES气象-水文模式 模拟洪水过程明显好于利用观测降水量模拟的洪水 过程(表 2),其中 GRAPES-15 km 模式预报降水模 拟的洪峰相对误差、洪量相对误差和确定性系数来 看要略好于 GRAPES-5 km 模式模拟结果,在峰现 时间误差两种不同分辨率的模式模拟结果大致相 当。





Fig. 5 Observed hydrographs and simulated hydrographs by hydrology model in Wangjiaba Basin from 28 Aug to 9 Sep in 2009

(a)initial time: 0800 BT 28 Aug 2009, lead-time: 84 h, (b)initial time: 1400 BT 28 Aug 2009,

lead-time: 78 h, (c)initial time: 2000 BT 28 Aug 2009, lead-time: 72 h,

(d)initial time: 0200 BT 29 Aug 2009, lead-time: 66 h

表 2 土家坝站以上流域新安江模型模拟结果?	*统计
------------------------	-----

Table 2 Statistics of the application for Xin'anjiang Model in the upper Wangjiaba Basin					
预见期/h	输入场	洪量相对误差/%	洪峰相对误差/%	峰现时间误差/h	确定性系数
	GRAPES-5 km 模式	-39.50	-60.80	0	0.26
84	GRAPES-15 km 模式	-23.90	-32.20	0	0.75
	观测	81.06	87.20	- 84	-1.30
	GRAPES-5 km 模式	3.39	-6.70	-6	0.94
78	GRAPES-15 km 模式	22.31	21.40	0	0.78
	观测	81.06	87.20	- 84	-1.30
	GRAPES-5 km 模式	-0.26	-10.40	-6	0.95
72	GRAPES-15 km 模式	10.95	3.00	-6	0.93
	观测	73.02	84.00	-18	-0.92

续表 2						
预见期/h	输入场	洪量相对误差/%	洪峰相对误差/%	峰现时间误差/h	确定性系数	
	GRAPES-5 km 模式	-20.40	-41.50	-6	0.73	
66	GRAPES-15 km 模式	-11.30	-28.20	-6	0.88	
	观测	61.63	68.80	-24	-0.39	
	GRAPES-5 km 模式	17.20	13.40	-6	0.88	
60	GRAPES-15 km 模式	23.70	23.30	-6	0.78	
	观测	60.30	67.60	-18	-0.30	
	GRAPES-5 km 模式	26.80	27.40	0	0.72	
54	GRAPES-15 km 模式	27.00	28.00	0	0.72	
	观测	39.00	40.60	-12	0.46	
	GRAPES-5 km 模式	26.80	27.40	0	0.72	
48	GRAPES-15 km 模式	9.51	-2.50	6	0.94	
	观测	9.77	-2.40	-6	0.94	
	GRAPES-5 km 模式	8.00	-4.80	-6	0.95	
42	GRAPES-15 km 模式	5.50	-4.80	-6	0.95	
	观测	8.13	-4.80	-6	0.94	

### 5.3 GRAPES 模式与分布式水文模型相耦合应用 结果

王家坝站以上流域为山区性流域,该流域下游 为平原流域,由于资料的限制,本次选取息县流域为 试验流域,选取蓄满产流机制的分布式新安江模型, 模拟 2009 年汛期洪水。试验流域内的主要降水量 从 8 月 28 日 14:00 持续到 8 月 30 日 02:00,在 8 月 30 日 14:00 达到最大洪峰为 2070 m<sup>3</sup> • s<sup>-1</sup>。以观 测降水量作为分布式新安江模型的输入,在息县流域 得到较好的模拟结果(图 6),从整体来看模拟流量过 程与实测流量过程相比,洪峰相对误差为-5.19%,



图 6 同图 4,但为息县流域 Fig. 6 Same as in Fig. 4, but in Xixian Basin

洪量相对误差为一0.98%,确定性系数为0.96,模 拟的洪水过程线与实测过程线非常吻合。

图 7 给出了预见期为 54 h 至 36 h 的 GRAPES-5 km预报降水驱动分布式新安江模型的模拟流量过 程与实况的比较(图 7,表 3)。GRAPES 气象-水文 模式在预见期54h已经能较好地捕捉到洪峰;由于 从预见期 48 h 到 36 h, GRAPES 模式预报降水量 比观测降水量偏小,所以模拟的洪水过程也偏小(图 7b~图 7d),流域内 8 月 28 日 20:00 才观测到明显 的降水(图 7c),但分布式新安江模型是蓄满产流机 制的水文模型,因此模型将 20:00 出现的降水作为 输入场进行流量模拟,未能模拟出洪峰。从表3可 以看出,随着洪水预报预见期的缩短,分布式新安江 模型利用观测降水量模拟的流量过程洪水预报的洪 量相对误差、洪峰相对误差、确定性系数和峰现时间 误差上都在逐步减小。利用 GRAPES-5 km模式预 报降水驱动分布式新安江模型模拟的洪水过程线, 在预见期为18h和12h两个阶段的模拟效果不理 想,这主要是由于 GRAPES 模式在这两个时段对息 县流域内降雨落区预报不准确。但总体来看, GRAPES-5 km 模式的预报降水模拟结果优于 GRAPES-15 km的预报降水模拟结果,这也与水文 模型自身对输入场分辨率的要求有关,利用 GRAPES-5 km 模式的预报降水作为分布式新安江 模型的输入数据,耦合匹配得更好。





(a)起始时间为 2009 年 8 月 28 日 08:00,预见期为 54 h, (b)起始时间为 2009 年 8 月 28 日 14:00,预见期为 48 h,
(c)起始时间为 2009 年 8 月 28 日 20:00,预见期为 42 h, (d)起始时间为 2009 年 8 月 29 日 02:00,预见期为 36 h
Fig. 7 Same as in Fig. 5, but for 6 h accumulated precipitation by GRAPES-5 km

(a)initial time: 0800 BT 28 Aug 2009, lead-time: 54 h, (b)initial time: 1400 BT 28 Aug 2009, lead-time: 48 h, (c)initial time: 2000 BT 28 Aug 2009, lead-time: 42 h, (d)initial time: 0200 BT 29 Aug 2009, lead-time: 36 h

	1K J	志云如以上加以	刀扣式剥女	江侯至侯加			
Table 3	Statistics of t	he application for	distributed	Xin'anjiang	Model in	Xixian	Basin

主 2

自日赴以上法述公太子实实过措利措训结果

		••	•	0	
预见期/h	输入场	洪量相对误差/%	洪峰相对误差/%	峰现时间误差/h	确定性系数
	GRAPES-5 km 模式	9.31	4.85	0	0.94
54	GRAPES-15 km 模式	1.85	-11.89	0	0.96
	观测	-90.32	-95.41	-54	-0.59
	GRAPES-5 km 模式	9.31	4.85	0	0.94
48	GRAPES-15 km 模式	-54.55	-61.04	-6	0.38
	观测	-90.32	-95.41	-54	-0.59
	GRAPES-5 km 模式	9.31	4.85	0	0.94
42	GRAPES-15 km 模式	-62.62	-69.53	-12	0.16
	观测	-82.36	-91.49	-12	-0.41
	GRAPES-5 km 模式	-42.89	-45.05	-6	0.64
36	GRAPES-15 km 模式	-65.32	-73.24	-18	0.07
	观测	-72.67	-79.20	-24	-0.14
	GRAPES-5 km 模式	-42.89	-45.05	-6	0.64
30	GRAPES-15 km 模式	-71.38	-79.15	-24	-0.10
	观测	-71.39	-79.15	-24	-0.10

续表 3					
预见期/h	输入场	洪量相对误差/%	洪峰相对误差/%	峰现时间误差/h	确定性系数
	GRAPES-5 km 模式	-42.89	-45.05	-6	0.64
24	GRAPES-15 km 模式	-39.07	-44.99	0	0.67
	观测	-39.09	-44.99	0	0.67
	GRAPES-5 km 模式	-59.35	-64.23	-12	0.26
18	GRAPES-15 km 模式	-5.99	-2.25	0	0.96
	观测	-6.02	-2.25	0	0.96
	GRAPES-5 km 模式	-59.35	-64.23	-12	0.26
12	GRAPES-15 km 模式	-3.86	-0.95	0	0.96
	双见 泖川	-5.21	-0.98	0	0.96

#### 6 小 结

本文研究结果表明:

 1)不同水平分辨率 GRAPES-5 km 模式预报 降水与 GRAPES-15 km 模式的预报降水趋势一致, 且 5 km×5 km 分辨率的预报降水量比 15 km×
 15 km分辨率的预报降水量稍大。

2)以 GRAPES 模式预报降水驱动水文模型较 好地模拟了 2009 年汛期的一次洪水过程,且有效延 长了洪水预报预见期。本文选用两个模型本身对输 入分辨率的要求不同,所以选择与水文模型分辨率 相匹配的降水预报场能够更好地对流域内水文过程 进行模拟。

3)由于 GRAPES 模式对某些时段降雨落区的 预报还不十分准确,致使水文模型进行水文模拟时 出现模拟流量偏大或是偏小,在分布式新安江模型 结果中反映尤为明显,这也证明 GRAPES 模式预报 精度还有待提高。

已有研究表明,数值模式考虑陆面模式反馈后, 对降水预报有所改进。因此,GRAPES模式需考虑 能模拟完整水循环的气象-水文双向反馈,使其与水 文模型共享土壤含水量等下垫面影响因子的变化, 这样既能够延长洪水预报的预见期并提高预报精 度,还能够对降水预报的精度有所改善。

#### 参考文献

- [1] 陈德辉,薛纪善.数值天气预报模式现状与展望.气象学报, 2004,62(5):623-633.
- [2] 矫梅燕. 现代数值预报业务. 北京:气象出版社, 2010:1-7.
- [3] 薛纪善,陈德辉.数值预报系统 GRAPES 的科学设计与应用. 北京:科学出版社,2008:334-335.
- [4] Hollingsworth A. Improvements in the Skill of Numerical Weather Prediction with Global Models. WMO Bulletin, 2003, 52: 33-39.

- [5] Collier C G, Krzysztofowicz R. Quantitative precipitation forecasting. J Hydrol, 2000, 239:1-2.
- [6] Damrath U, Doms G, Fruhwald D, et al. Operational quantitative precipitation forecasting at the German Weather Service. J Hydrol, 2000, 239: 260-285.
- [7] Golding B W. Quantitative precipitation forecasting in the UK. J Hydrol, 2000, 239: 286-305.
- [8] McBride J L, Ebert E E. Verification of quantitative precipitation forecasts from operational numerical weather prediction models over Australia. Wea Forecasting, 2000, 15: 103-121.
- [9] Mullen S L, Buizza R. Quantitative precipitation forecasts over the United States by the ECMWF Ensemble Prediction System. Mon Wea Rev, 2001,129: 638-663.
- [10] 谢正辉,刘谦,袁飞. 基于全国 50 km×50 km 网格的大尺度 陆面水文模型框架. 水利学报,2004,5:76-82.
- [11] 谢正辉,梁旭,曾庆存.陆面过程模式中地下水位的参数化 及初步应用.大气科学,2004,28(3):374-384.
- [12] 雍斌,张万昌,刘传胜.水文模型与陆面模式耦合研究进展. 冰川冻土,2006,28(6):961-970.
- [13] 徐精文. 基于蓄水容量曲线和 TOPMODEL 概念的流域水文 模型构建及其与 NOAH LSM 的耦合研究. 北京:中国科学 院,2009.
- [14] 陆桂华. 陆气耦合技术应用研究进展. 2004 年全国水文学术 讨论会论文集, 2004:14-20.
- [15] Evans J. Improving the characteristics of streamflow modeled by regional climate models. J Hydrol, 2003, 284: 211-227.
- [16] Anderson M L, Chen Z Q, Kavvas M L, et al. Coupling HEC-HMS with atmospheric models for prediction of watershed runoff. J Hydrol Eng, 2002, 7(4): 312-318.
- [17] Collischonna W, Haasb R, Andreolli I, et al. Forecasting River Uruguay flow using rainfall forecasts from a regional weather-prediction model. J Hydrol, 2005, 305: 87-98.
- [18] Koussis A D, Lagouvardos K, Mazi K, et al. Flood forecasts for Urban Basin with integrated Hydro-Meteorlogical Model. J Hydrol Eng, 2003, 8(1): 1-11.
- [19] Amengual A, Romero R, Gomez M, et al. A hydrometeorological modeling study of a flash-flood event over Catalonia, Spain. Journal of Hydrometeorology, 2007, 8: 282-303.
- [20] 陈德辉,杨学胜,江林,等. 多尺度通用动力模式框架的设计

策略.应用气象学报,2003,14(4):452-461.

- [21] 陈德辉,薛纪善,杨学胜,等.GRAPES 新一代全球/区域多尺 度统一数值预报模式总体设计研究.科学通报,2008,53(20): 2396-2407.
- [22] 陈德辉,沈学顺. 新一代数值预报系统 GRAPES 研究进展. 应用气象学报,2006,17(6): 773-777.
- [23] 伍湘君,金之雁,黄丽萍,等. GRAPES 模式软件框架与实现. 应用气象学报,2005,16(4):539-546.
- [24] 黄丽萍,伍湘君,金之雁. GRAPES模式标准初始化方案设计 与实现. 应用气象学报,2005,16(3):374-383.
- [25] 王雨,李莉. GRAPES\_Meso V3.0 模式预报效果检验. 应用 气象学报,2010,21(5): 524-533.
- [26] 赵人俊.新安江模型的根据及参数与自然条件的关系.北 京:水利电力出版社,1994:106-118.
- [27] Land Data Assimilation Schemes(LDAS), Mapped Vegetation Parameters, [2010-03-04]. http://ldas.gsfc.nasa.gov/LDAS8th/ MAPPED.VEG/LDASmapveg.shtml.
- [28] Anderson R M, Koren V, Reed S. Using SSURGO data to improve Sacramento Model a priori parameter estimates. J Hydrol, 2006, 320: 103-106.

- [29] Koren V, Reed S, Smith M, et al. Hydrology laboratory research modeling system (HL-RMS) of the national weather service. J Hydrol, 2004, 291: 297-318.
- [30] 袁飞.考虑植被影响的水文过程模拟研究.南京:河海大学, 2006.
- [31] 姚成. 基于栅格的新安江(Grid-Xinanjiang)模型研究. 南京: 河海大学,2009.
- [32] 赵人俊,王佩兰. 新安江模型参数的分析. 水文, 1988, 6: 2-9.
- [33] 赵人俊,王佩兰,胡凤彬,等.新安江模型的根据及模型参数 与自然条件的关系.河海大学学报,1992,20(1):52-59.
- [34] 包红军.基于 EPS 的水文与水力学相结合的洪水预报模型研究.南京:河海大学,2009.
- [35] University of Maryland, Department of Geography. UMD Land Cover Classification. [2010-03-04]. http://glcf.umiacs.umd. edu/data/landcover/.
- [36] Food and Agriculture Organization, Texture. [2010-03-04]. http://www.ngdc.noaa.gov/ecosys/cdroms/reynolds/reynolds/reynolds.htm#tr.

# Application of GRAPES Meteorological and Hydrological Coupled Model to Flood Forecast

Wang Lili<sup>1)</sup> Chen Dehui<sup>1)</sup> Zhao Linna<sup>2)</sup>

<sup>1)</sup> (National Meteorological Center, Beijing 100081) <sup>2)</sup> (Public Meteorological Service Center, CMA, Beijing 100081)

#### Abstract

The GRAPES(Global-Regional Assimilation and PrEdiction System)\_Meso model developed by China Meteorological Administration is coupled with a hydrological model to increase lead-time of flood forecast. GRAPES\_Meso model is run in 15 km $\times$ 15 km horizontal resolution and 5 km $\times$ 5 km horizontal resolution. The initial fields and lateral boundaries of 15 km $\times$ 15 km horizontal resolution of GRAPES is provided by global NCEP forecast datasets, and the initial fields and lateral boundaries of 5 km $\times$ 5 km horizontal resolution of GRAPES is provided by 15 km $\times$ 15 km horizontal resolution of GRAPES. In order to match the input scale of hydrological model, quantitative precipitation forecasts of GRAPES\_Meso model is down-scaled to 5 km $\times$ 5 km horizontal resolution. Xin'anjiang model and grid-based distributed Xin'anjiang model are used, which have been widely applied and proven effective in flood forecasting and hydrological simulation in humid and semi-humid regions of China for a long term. Wangjiaba Station and Xixian Basin in the upper reaches of the Huai River are chosen as sensitive areas. The two hydrological models are driven by forecast datasets of GRAPES. Upstream Wangjiaba Station, the basin is divided into 10 sub-basins for the coupling experiment of Xin'anjiang model. And Xixian Basin is for the coupling experiment of grid-based distributed Xin'anjiang model. And Xixian Basin is for the coupling experiment of grid-based distributed Xin'anjiang model. The experiment results show that compared with ob-

served precipitation, quantitative products of GRAPES model in 15 km $\times$ 15 km and 5 km $\times$ 5 km horizontal resolutions are well consistent. The quantitative products of GRAPES model with 5 km $\times$ 5 km are larger than the quantitative products of GRAPES model with 15 km $\times$ 15 km. A promising tool is given by GRAPES meteorological and hydrological coupled hydrologic model to increase lead-time of real-time flood forecast, compared with that driven by raingauge observation. The accuracy of the flood forecasting based on the precipitation prediction of GRAPES model is approximate to the precipitation prediction. The performance may be better if the input requirements for hydrological models are exactly met.

Key words: flood forecast; GRAPES model; coupling method; hydrological model; the Huai River Basin

## 《应用气象学报》征稿简则

《应用气象学报》(双月刊)是大气科学理论与应用研究的综合性学术期刊,主要刊登反映新理论与新技术在大气科学中 的应用,以及大气科学理论与实践相结合,应用于各个有关领域的研究论文、业务系统和研究简报;国内外大气科学与应用气 象科学发展中的新动态与新问题的探讨与评论;国内外重要学术会议或研究、业务活动的报道;气象书刊评介。

投稿要求和注意事项:

论点明确、文字精炼。摘要请按文摘四要素(目的、方法、结果、结论)撰写,列出 3~8 个关键词,作者姓名请附汉语拼音,所在单位请附中、英文全名、地名、邮编。要求中文摘要为 200~400 字,英文摘要为 500 个单词左右(并请附对应的中文译文)。

 . 插图请插入文中适当位置,要求准确、清晰、美观。图中物理量、单位请勿遗漏,中、英文图题及说明写在插图下面。表 格请采用三线表形式,并列出中、英文表题。

3. 参考文献请择主要的列入,并请按文中引用顺序标号。期刊书写格式:作者.文章题目.刊名,年,卷(期):起止页.专 著书写格式:作者.书名.译编者.出版地:出版社,出版年:起止页.

4. 计量单位请按《中华人民共和国法定计量单位》列出,已废止的单位请换算成法定计量单位。

5. 科技术语和名词请使用全国自然科学名词审定委员会公布的名词。外国人名和地名,除常用者外请注原文。

6. 网上投稿(http://qk.cams.cma.gov.cn)请同时寄送全体作者签名的《承诺书》(请网上自行下载)。稿件自收到之日起,将在6个月内决定刊用与否,来稿一经刊登,酌情收取版面费,并酌付稿酬。

7. 文中的数字及符号必须清楚无误,易混淆的外文字母、符号,请标注文种,大、小写,正、斜体,黑、白体,公式中的上、下标。

8. 本刊已加入"中国学术期刊(光盘版)"、"万方数据——数字化期刊群"和"中文科技期刊数据库"。本刊所付稿酬包含 光盘稿酬和刊物内容上网服务报酬。凡向本刊投稿的作者(除事先声明外),本刊视为同意将其稿件纳入此两种版本进行交流。

欢迎投稿。投稿请登录 qk. cams. cma. gov. cn。

地址:中国气象科学研究院《应用气象学报》编辑部,邮政编码:100081; 电话:(010)68407086,68408638; 网址: qk. cams. cma. gov. cn; E-mail:yyqxxb@cams. cma. gov. cn, yyqxxb@163. com。