王栋, 谭桂容, 耿新. 1960 年以来山西秋季连阴雨的气候特征分析[J]. 灾害学, 2015, 30(1): 75-81. [Wang Dong, Tan Guirong and Geng Xin. Analysis of Climate Characteristics of Continuous Autumn Rain During Past 50 Years in Shanxi Province [J]. Journal of Catastrophology, 2015, 30(1): 75-81.]

1960 年以来山西秋季连阴雨的气候特征分析

王 栋1,2, 谭桂容1, 耿 新1,3

(1. 南京信息工程大学 大气科学学院, 江苏 南京 210044; 2. 山西省榆社县气象局, 山西 榆社 031800; 3. 南京信息工程大学 气象灾害省部共建教育部重点实验室, 江苏 南京 210044)

摘 要:利用山西省 66 个测站 1960 - 2009 年秋季(9-11)月的逐日降水量,采用线性倾向估计、累积距平法、EOF 及 Morlet 小波分析方法,系统地分析了山西秋季连阴雨的变化趋势和时空结构特征,建立了秋季连阴雨强度指数模型。结果表明:山西秋季年际区域性连阴雨次数和阴雨日数呈明显的线性减少趋势,过程雨量呈波动上升趋势,连阴雨次数的累积距平表现为"三升两降"型变化;山西秋季连阴雨的年际和年代际变化特征明显,1960 - 1970 年代中期,有5~6 年的周期变化,1990 年代后期有2 年的周期变化特征,年代际变化呈"波动状"变化规律;全省秋季连阴雨从南到北呈递减分布,除北部的天镇、山阴、繁峙等呈增加趋势外,各代表站表现为一致的减少趋势,南部、东南部及五台山为连阴雨多发区,大同盆地、忻州盆地、太原盆地为少发区;山西秋季连阴雨存在2~3 年、8 年左右的显著振荡周期。1970 年代中期到 1980 年代中期,8 年左右振荡周期的振幅最大,能量最强,是周期振荡最强的阶段。

关键词: 山西; 秋季连阴雨; 气候特征; Morlet 小波分析; 时空结构; 年代际变化中图分类号: P4P; X40 文献标志码: A 文章编号: 1000 - 811X(2015)01 - 0075 - 08 doi: 10.3969/j. issn. 1000 - 811X. 2015. 01. 015

连阴雨是山西秋季常见的一种气象灾害,对工业、交通、仓储等诸多行业造成危害。就农业而言,秋季正是山西农果作物的生长和成熟季节,也是主要作物冬小麦的主播期,连阴雨形成的灾害将极为严重[1]。2007年9月26日至10月10日,山西发生罕见连阴雨天气,全省66个代表站中,52站出现连阴雨,过程降水量平均达108.1 mm,中部地区的降水量比常年同期偏多4倍,46个代表站持续阴雨10~17 d。阴雨天气使玉米、高粱、谷子、豆类等已成熟的作物无法收获,导致发芽、霉烂;小麦错过适播期;低温寡照造成蔬菜发生重度的腐烂病、霜霉病等病害;持续降雨导致红枣、苹果、酥梨等出现烂果、落果和霉变、腐烂。仅晋中市农作物受灾面积达17.4万 hm²,成灾面积9.06万 hm²,减产20% 以上。

秋季连阴雨的危害,早已引起气象工作者的 关注和重视,有不少学者对其特征和成因进行了 研究^[2-19],高由禧^[2]早在 1950 年代就我国秋雨和 秋高气爽的气候特点以及成因做了详细的研究, 指出华西秋雨的起迄日期与亚洲上空急流的进退 和印度季风的进退有关。王秀文^[5] 对北方麦收期 间出现的连阴雨天气过程与环流形势和影响系统 的关系进行探讨,确定连阴雨天气的概念模型。 方建刚[6]分析了陕西省 2003 年秋季连阴雨降水的 特征和形成秋季连阴雨天气的天气学、热力学特 点。程鹏等[7]应用等熵位涡原理,对 2005 年 5 月 中旬西北地区东部的一次连阴雨过程进行了诊断 分析。温汉光等[8]对 2009 年秋季山西省北中部的 连阴雨天气的主要影响系统作了重点分析,对各 物理量场进行诊断, 初步揭示了此次连阴雨过程 的成因和降水特征。刘天适等[11]对西北地区以及 陕西秋季连阴雨,特别是对陕西 1980 年代的秋季 连阴雨过程做了较系统分析,建立了秋季连阴雨的 中期预报方法。魏锋[12]分析了甘肃 1967 - 2001 年 连阴雨的天气气候特征。张智等[13]分析了宁夏全 年和汛期连阴雨发生次数的气候变化特征及其突 变、周期变化。邹旭凯等[14]分析了长江三峡库区 连阴雨发生次数、持续时间的时空分布特征。方 建刚等[15]对陕西 2011 年秋季强连阴雨期间的欧亚 大气环流异常特征进行了分析,得出"欧亚500 hPa 高度距平场"北高南低"的分布是这次强连阴雨产 生的大气环流背景"。以上对于连阴雨的研究多集

^{*} 收稿日期: 2014-08-13 修回日期: 2014-09-23

中在华西、西北和南方一带,针对山西区域秋季连阴雨的研究却不多见,已有的研究^[8-9]是从天气学角度侧重于连阴雨天气过程和降水变化特征的分析,鲜见关于山西秋季连阴雨气候变化特征及其突变和空间结构等方面的论文。因此,本文拟分析近50年来山西秋季连阴雨的气候变化特征及其突变和空间结构,尝试建立山西连阴雨定量化风险评估模型,以期为决策部门做好防灾减灾工作提供技术支撑。

1 资料和方法

1.1 资料来源及处理

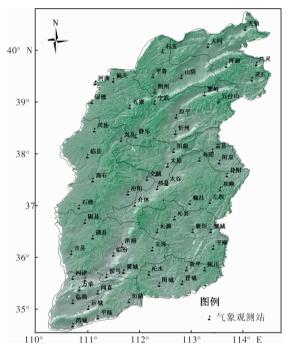


图 1 山西省 66 个观测站位置分布

气象数据来源于山西省气象信息中心地面实测资料,根据山西气候特点、区域环境、地形条件等因素,均匀选取了山西区域资料连续,且资料序列相对较长的66个测站(图1)作为代表站,统计66个站点1960-2009年间9-11月的逐日降水量(日界为北京时20:00时)作为分析资料,以连阴雨发生次数、连阴雨持续天数和过程降水量作为定量表征指标。参照山西气象部门天气标准,将秋季(9-11月)连阴雨的统计标准定义如下:

- (1)连续阴雨日数≥5 d,每天日照≤3 h(允许其中—天日照≥3 h),但过程开始和结束日降水量必须≥0.1 mm,过程降水量≥30 mm,记为一次连阴雨过程。
- (2)若连续阴雨日数≥11 d,允许有两个不相邻微量降水日。
 - (3)66个代表站中,有10站以上处于同一连

阴雨期内, 定义为一次区域性连阴雨过程。

- (4)连阴雨出现月份,一般以连阴雨开始日的 月份作为统计月。
- (5)连阴雨过程跨两个月时,若两个月的过程 日相同,以开始日的月份为统计月,否则取过程 日多的月份为统计月。

1.2 方法

采用线性倾向估计^[20]计算气候倾向率来分析连阴雨的时空变化趋势;用 Mann 非参数统计检验方法^[20],对连阴雨发生次数的累积距平进行变化趋势的显著性检验;采用 Mann-Kendall 检验^[20](简称为"M-K"检验)对连阴雨事件进行突变检测;利用 Morlet 小波分析方法^[20]揭示秋季连阴雨的多尺度周期性演变特征;采用经验正交函数(EOF)方法将秋季连阴雨次数距平序列展开,分析连阴雨异常的时空结构。在 ArcGIS 环境下,通过反距离加权(Inverse Distance Weighted, IDW)差值法绘制山西秋季连阴雨发生次数、连阴雨总日数、连阴雨倾向率变化等的空间分布图。

2 秋季连阴雨时空分布特征

2.1 年代际变化

对 1960 - 2009 年山西秋季区域性连阴雨的年 代际统计见表 1。山西出现秋季区域性连阴雨 55 次,平均每年发生1.1次。连阴雨过程日数以7~ 9 d 居多, 占到 50%, 10 d 以上较少, 仅占 15%。 最长连阴雨发生在1985年9月8-27日,晋中的 左权站出现了持续 20 d 的阴雨天气, 过程降水量 达 151.4 mm; 其次是发生在 1962 年 9 月 22 日 -10月10日,山西南部的万荣、闻喜、垣曲、沁 水、高平、晋城、陵川出现了 19 d 的连阴雨, 过 程降水量平均达 145 mm。结合图 2a 观察山西秋季 区域性连阴雨的年代际变化, 1960 年代连阴雨相 对较多, 且阴雨持续时间长, 过程降水量大, 影 响范围广。1980年代前中期连阴雨出现一小高峰, 过程降水量多且持续时间长。1970-1980年代初、 1980 年代后期至 1990 年代连阴雨持续偏少, 过程 降水量小且持续时间短。2000年以来, 连阴雨又 明显增多, 其强度也有所增强。总之, 山西秋季 区域性连阴雨的年代际变化特征较为明显, 表现 为"波动状"变化规律。

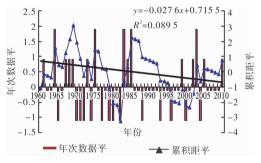
2.2 年际变化

1960 年以来,山西秋季连阴雨次数的线性变化总体呈较明显的下降趋势(图 2a),其年际变化倾向率为 -0.28次 \cdot (10a) $^{-1}$,用非参数统计检验方法(Mann)进行变化趋势的显著性检验,Z = -0.277.7,

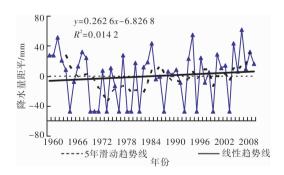
| | 年均次数 | 过程平均 | 平均 | 站点数/次 | 站点数百分率/% | | | | |
|-------------|------|------------|------|---------|----------|----------|-----------|--|--|
| | 平均伙奴 | 降水量/mm 过程日 | | 項点数/ (人 | 阴雨日≥10 d | 阴雨日7~9 d | 阴雨日 5~6 d | | |
| 1960 – 1969 | 1. 5 | 68. 0 | 7.7 | 37. 4 | 0. 15 | 0. 62 | 0. 23 | | |
| 1970 – 1979 | 0. 7 | 55. 5 | 7.3 | 38. 1 | 0.11 | 0. 47 | 0.42 | | |
| 1980 - 1989 | 1. 2 | 65. 3 | 7.5 | 21.8 | 0. 22 | 0. 39 | 0.39 | | |
| 1990 - 1999 | 0. 9 | 58. 4 | 6. 5 | 20. 3 | 0.02 | 0.42 | 0.57 | | |
| 2000 - 2009 | 1. 2 | 71. 3 | 7.3 | 28.7 | 0. 20 | 0. 47 | 0.33 | | |
| 50 年平均 | 1. 1 | 63.7 | 7.3 | 29. 3 | 0. 15 | 0. 5 | 0.34 | | |

表 1 1960-2009 年山西秋季区域性连阴雨的年代际变化

 $Z_{0.05}$ = 0. 189, $|Z| > Z_{0.05}$, 通过了 0. 05 的显著性水平检验,表明山西秋季连阴雨次数下降趋势显著。连阴雨次数的累积距平主要表现为"三升两降"型变化,即 1960 年代初至 1970 年代中期、1980 年代中期、2002 年至 2009 年为相对多连阴雨期,1970 年代后期至 1980 年代初期、1980 年代后期至 2000 年代初期为连阴雨偏少期。由图 2b 可见,秋季连阴雨过程雨量距平曲线的线性变化呈上升趋势,年际变化倾向率为 2. 63 $\,$ mm (10a) $\,$ 元未通过 0. 05 水平的显著性检验,但阶段性变化明显。从过程雨量的 5 年滑动平均曲线可以看出,1960 年代为过程雨量明显偏多期,1970 年代至1980 年代初期为明显偏少期,之后呈逐步增多趋势,2000 年代中期开始,过程雨量显著增多。



(a) 连阴雨次数距平和累积距平



(b)过程降水量距平 图 2 1960-2009 年山西秋季区域性连阴雨次数距平和 累积距平及过程降水量距平年际变化

2.3 月际变化

由表 2 可见,山西秋季连阴雨主要集中出现在 9 月上旬至 10 月中旬,10 月下旬仅有 1 次,出现在 1975 年 10 月 21 - 28 日,11 月未出现连阴雨。9 月的连阴雨最多,共出现 39 次,占秋季连阴雨的71%,10 月出现 16 次,占 29%。统计资料显示,

1990年代起,山西秋季连阴雨更集中地发生在9月。1990年代9次连阴雨,9月出现8次占总次数的89%。2000年代12次连阴雨,9月出现9次,占总次数的75%。表明1990年开始,山西秋季连阴雨发生在9月的几率明显增大。

表 2 山西秋季区域连阴雨各月逐旬平均出现次数

| | 上旬 | | | 中旬 | | 下旬 | 月 | | |
|-----|----|--------|----|--------|----|--------|----|--------|--|
| | 次数 | 占总次数/% | 次数 | 占总次数/% | 次数 | 占总次数/% | 次数 | 占总次数/% | |
| 9月 | 13 | 33 | 11 | 28 | 15 | 38 | 39 | 71 | |
| 10月 | 5 | 31 | 10 | 63 | 1 | 6 | 16 | 29 | |

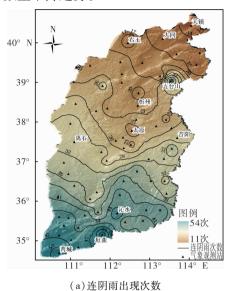
2.4 空间分布特征

图 3 给出了山西各代表站 1960 - 2009 年秋季连阴雨次数和连阴雨总日数的分布。秋季连阴雨次数分布大体上由南向北减少,存在明显的北少南多分布特征(图 3a)。南部、东南部、晋中东山及五台山为连阴雨多发区,其中芮城、垣曲至沁水一带为最多区域。西部高原区的忻州南及吕梁次之。大同盆地、忻州盆地、太原盆地的低值带为连阴雨少发区,最少区域位于北部的天镇、大同至右玉一带。这与山西秋季降水量的分布相一致^[21]。由图 3b 可知,秋季连阴雨总日数的分布与连阴雨出现次数的分布基本吻合,也呈南多北少分布特征。

由山西各代表站不同连阴雨日的分布可知(图略),连阴5~6d的站点占41%,主要分布在五台山、晋中的东山、晋东南至运城一带;连阴7~9d的站点占46%,分布在五台山、晋东南及南部地区;连阴雨10d以上的站点占14%,分布在吕梁的临县、石楼及南部地区,北部的大部分县站未出现10d以上的连阴雨天气。

为进一步了解近 50 年来山西秋季连阴雨变化的各地差别,分别计算了山西 66 个代表站连阴雨次数和阴雨日数的线性变化趋势(图 4)。由图 4a 可知,除偏关及大同盆地的天镇、大同、山阴、繁峙外,其余各站的连阴雨次数均呈下降趋势,中西部的临县、兴县、石楼、蒲县、洪洞、吉县和寿阳下降趋势明显,相关系数通过 0.05 的显著水平检验,隰县、临汾和北中部的五台山、阳曲、盂县通过 0.10 的显著水平检验。从图 4b 可见,除偏关、天镇外,其余各站的阴雨日数均呈下降趋势,兴县、石楼、隰县、吉县、五台山下降趋势明显,相关系数通过 0.05 的显著水平检验,蒲县、阳曲、寿阳通过 0.10 的显著水平检验。可以看出,

山西秋季连阴雨发生次数及阴雨日数变化趋势的 区域差别不明显,各测站之间下降趋势存在差异。 总体来说,近50年来山西各地秋季连阴雨次数和 阴雨日数呈下降趋势。



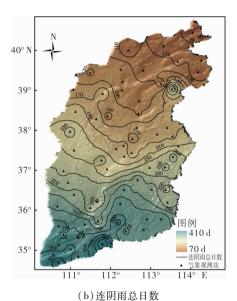
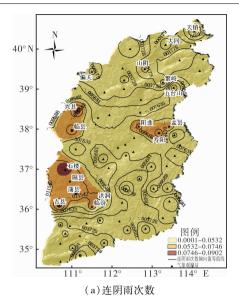


图 3 山西秋季连阴雨出现次数和连阴雨总日数分布

3 突变检验与周期

山西秋季连阴雨发生次数从 1960 年代至 1990 年代呈显著的下降趋势, 1999 年开始增多, 是否出现了气候上的突变? 用"M-K"法进行检验,给定显著水平α=0.05,即 U0.05 = ±1.96,结果由图 5 可知,未通过置信度为 95% 的临界值,表明山西秋季连阴雨没有发生显著的突变(图 5)。利用Morlet小波分析山西秋季连阴雨发生次数变化的多时间尺度特征(图 6),小波图中的阴影区就是通过95% 信度检验的周期信号。去除边界效应,山西秋季连阴雨的变化存在 2~3 年、8 年左右 2 个可信



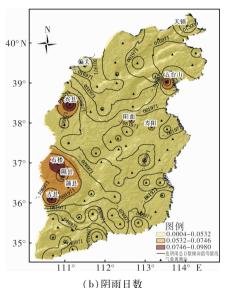


图 4 山西秋季连阴雨次数和阴雨日数线性趋势分布

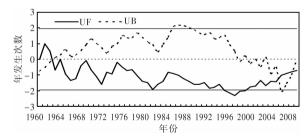


图 5 1960 – 2009 年山西秋季连阴雨发生次数 Mann-Kendall 统计量曲线 (直线为 α = 0. 05 显著性水平临界值)

的显著振荡周期。其中,1970年代前期、1980年代前期和2000年代前中期,存在2~3年的振荡周期,周期强中心出现在1970年代中期前,周期振荡呈明显的阶段性;1970年代至1980年代中期,存在显著的8年左右振荡周期;1960年代、1990年代的振荡周期不明显。在1970年代中期到1980年代中期,山西秋季连阴雨8年左右振荡周期的振幅最大,能量最强,是周期振荡最强的阶段。

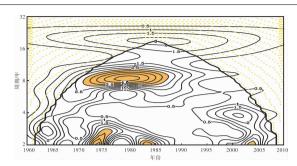
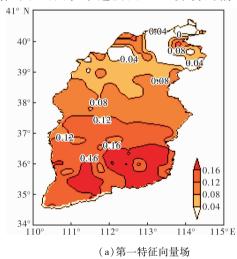


图 6 山西秋季区域性连阴雨发生次数的 Morlet 小波分析图 (黑色圆锥以外的区域为 COI, 阴影区通过 95% 置信水平的红噪声检验)

4 秋季连阴雨强度的时空演变特征

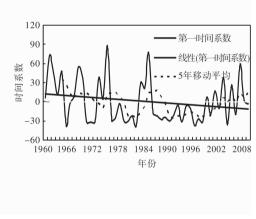
为了进一步分析山西秋季连阴雨的时空结构,对山西 66 个测站 1960 - 2009 年(共 50 年)秋季连阴雨次数的距平场做 EOF 展开,特征值收敛迅速,第1特征向量方差贡献率为 55%,第 2 特征向量方差贡献率为 16%,通过 north 模态显著性检验的前 3 个特征向量的累积贡献为 78%。

图 7 中给出了山西秋季连阴雨 EOF 分析的前

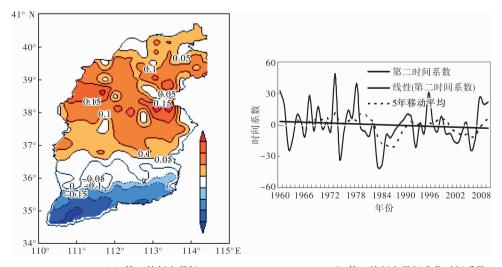


雨的主要时空结构。从第一模态(EOF1)的空间分 布可以看出(图 7a), 山西秋季连阴雨最主要的模 态表现为全省一致正信号特征,数值由北向南逐 步增大,大体呈纬向空间分布。三个高值区分别 位于晋东南、运城中部至临汾中南部和吉县,表 明这些高值区是最容易出现秋季连阴雨异常的区 域。从相应的标准化时间系数趋势线可以看到(图 7b), 趋势线反映的时间系数呈下降趋势, 表明近 50年来,山西秋季连阴雨总体上是趋于减少的。 时间序列表现出明显的年际变化特征,1960年代 至1970年代中期,显示有5~6年的周期变化, 1990年代后期显示有2年的周期变化特征。平滑 曲线则更清楚地反映出年代际变化特征,即 1970 年代后期之前, 连阴雨波动大, 基本为正位相, 1970 年代后期到 1980 年代初表现为负位相, 1980 年代中期为弱的正位相,1980年代后期至1990年 代持续负位相, 2000 年后又转为正位相, 这与(图 2a)的实况基本吻合,表明该特征向量的变化基本 反映了山西秋季连阴雨的主要变化特征。第二模 态(EOF2)的空间分布则主要表现为山西北、中部

两个模态,这两个模态基本反映出山西秋季连阴



(b) 第一特征向量标准化时间系数



(c) 第二特征向量场 (d) 第二特征向量标准化时间系数 图 7 山西秋季连阴雨 EOF 分析特征向量场及标准化时间系数

的多(少)连阴雨与南部地区少(多)连阴雨的反位相分布型(图7c),也就是说,当山西北、中部地区秋季连阴雨偏多时,南部往往偏少,反之亦然。与此相对应的时间系数略呈下降趋势(图7d),时间序列存在明显的年代际变化。从滑动平均的结果可以看出,在1980年代之前,基本表现为正位相,1980年代为较强的负位相,1990年代为弱的正位相,2000年开始转为负位相。

5 连阴雨强度模型的建立

连阴雨的危害程度,主要取决于过程降水量和阴雨持续的天数,参考项瑛等的连阴雨强度模型^[22],结合考虑各因子权重,确定山西秋季连阴雨强度指数的计算公式为:

$$R_{\rm LYY} = \frac{L}{L} + \frac{1}{2} \frac{\sum R/L}{\sum \bar{R}/\bar{L}} + \frac{\sum R}{\sum \bar{R}}$$
 (1)

式中:R 为连阴雨过程累计降水量; \bar{R} 为历史同期连阴雨过程降水量平均值;L 为连阴雨过程内的连续阴雨日数长度; \bar{L} 为历史同期连阴雨过程内的平均连续阴雨日数长度。

以 2001 – 2010 年间出现的秋季区域性连阴雨作为建模样本资料,按式(1)计算山西 66 个代表站共 401 个秋季连阴雨个例的强度指数,参考降水分级标准,依据样本个例的平均强度指数百分比值确定分级阈值,即以平均强度指数的 – 30%、+30%、+60%对应值作为分级阈值,将山西秋季连阴雨强度指数 R_{LYY} 分为轻度、中度、重度、特

重 4 个等级(表 3)。根据表 3 分级标准对各代表站 1960 – 2000 年的秋季连阴雨个例,逐站回算 R_{LYY} ,结果表明,连阴雨强度指数 R_{LYY} 的等级范围,对连阴雨过程强度的确定较为准确。

30 卷

表 3 秋季连阴雨强度指数 R₁₁ 分级表

| 等级 | 1 | 2 | 3 | 4 |
|---------|------|-----------|----------|------|
| 程度 | 轻 | 中 | 重 | 特重 |
| RLYY值范围 | ≤1.9 | 2.0 ~ 3.3 | 3.4 ~4.1 | >4.1 |

对 1960 - 2009 年山西发生的 55 次区域性秋季 连阴雨,逐站计算出每次连阴雨过程的强度指数 和等级以及每次过程的平均强度指数和平均等级。 从站点数达 20 站以上的过程中, 选取 5 个平均强 度指数值大的过程和6个平均强度指数值小的过 程,作为典型强、弱连阴雨过程的代表,并从每 次过程中选取两个代表站点(表4)。由表4可知, 强连阴雨的过程雨量为 100.3~144.9 mm, 平均达 111.4 mm; 阴雨日数9~13 d, 平均达11 d; 连阴 雨过程站点数 30~60个, 出现轻度连阴雨的站点 仅占3%,中度连阴雨站点占40%,重度连阴雨站 点占31%,特重连阴雨的站点占25%。弱连阴雨 的过程雨量为 42.7~57.6 mm, 平均 51.1 mm; 阴 雨日数5~7 d, 平均6 d; 连阴雨过程出现站点22 ~64个, 出现轻度连阴雨的站点占总出现站点的 27%,中度连阴雨的站点占73%,没有出现重度 以上的连阴雨。由以上可知, 连阴雨强度指数 R_{LV} 可以较准确地反映出山西秋季连阴雨过程的强 弱程度。

表 4 山西秋季连阴雨强、弱过程的强度指数对应表

| | 出现站点 | $\Sigma \overline{R}_{	ext{LYY}}$ | 平均等级 | $\Sigma \overline{R}$ | $\Sigma \overline{L}$ | 出现次数 | | | | | | | |
|---------------------|------|-----------------------------------|------|-----------------------|-----------------------|-------|-------|-------|-------|-----|--------------|--------------|-------------|
| 日期 | | | | | | 轻度 | 中度 | | 特重 | 台站名 | $R_{ m LYY}$ | R/\bar{R} | L/\bar{L} |
| 62 00 22 10 10 | 40 | 2.4 | 2. 8 | 100.2 | 11 4 | 0.02 | 0.20 | 0.14 | 0.27 | 泌水 | 5. 1 | 174/72. 3 | 19/8.8 |
| 62. 09. 22 – 10. 10 | 49 | 3. 4 | 2. 8 | 100. 3 | 11.4 | 0. 02 | 0. 39 | 0. 14 | 0.37 | 高平 | 5. 2 | 155/64.6 | 19/8.4 |
| 69. 09. 19 – 09. 30 | 60 | 3. 3 | 2. 6 | 102. 7 | 9. 1 | 0.02 | 0.55 | 0.27 | 0. 17 | 隰县 | 5.8 | 234. 1/72. 1 | 11/7.4 |
| 09. 09. 19 - 09. 30 | | J. J | 2. 0 | 102. / | 9. 1 | 0.02 | 0. 55 | 0. 27 | | 介休 | 5 | 169. 5/65. 4 | 11/6.7 |
| 85. 09. 07 - 09. 25 | 42 | 4 | 3. 3 | 144. 9 | 12. 1 | 0 | 0.07 | 0.55 | 0. 38 | 左权 | 5. 2 | 151. 4/64. 7 | 20/8.3 |
| 05.07.07 07.25 | 72 | | J. J | 177. / | 12. 1 | | 0.07 | 0. 55 | 0. 50 | 泌水 | 4.8 | 152. 4/84. 8 | 18/6.7 |
| 95. 09. 01 - 09. 09 | 30 | 3. 5 | 2. 7 | 101. 2 | 8. 6 | 0 | 0. 53 | 0. 23 | 0. 23 | 五寨 | 5. 2 | 196/70.3 | 9/7.4 |
| | | | | | 0.0 | | | | | 平鲁 | 4.8 | 156. 5/61. 5 | 9/7.0 |
| 07. 09. 26 – 10. 11 | 52 | 3.4 | 2. 7 | 108. 1 | 13. 1 | 0. 04 | 0. 42 | 0. 38 | 0. 15 | 石楼 | 4. 9 | 191. 6/8. 5 | 16/7.8 |
| 07. 09. 20 - 10. 11 | | | | | | | | | | 兴县 | 4. 6 | 172. 3/74. 8 | 11/7.3 |
| 平均 | | | | 111.4 | 10.9 | 0.03 | 0.4 | 0.31 | 0. 25 | | | | |
| 73. 09. 04 – 09. 12 | 36 | 2. 2 | 1.8 | 50. 5 | 7. 4 | 0. 22 | 0. 78 | 0 | 0 | 临县 | 1.5 | 38. 3/88. 5 | 5/6.9 |
| 73. 09. 04 - 09. 12 | | | | | | | | | | 太谷 | 1.5 | 30. 7/72. 7 | 6/7.0 |
| 73. 10. 01 – 10. 06 | 64 | 2. 1 | 1.8 | 57. 5 | 5. 6 | 0.22 | 0. 78 | 0 | 0 | 临县 | 1.5 | 45. 6/90. 7 | 6/10.0 |
| 73. 10. 01 – 10. 00 | 04 | 2. 1 | 1. 0 | 31.3 | 5.0 | 0. 22 | 0. 76 | | U | 离石 | 1.6 | 48. 1/91. 9 | 6/8.3 |
| 86. 10. 16 – 10. 20 | 22 | 2 | 1. 6 | 42. 7 | 5. 2 | 0. 36 | 0. 64 | 0 | 0 | 临猗 | 1. 7 | 37. 5/65. 4 | 5/6. 1 |
| 60. 10. 10 - 10. 20 | | | | | | | | U | | 万荣 | 1.6 | 37. 1/69. 1 | 5/7.3 |
| 99. 09. 26 – 10. 04 | 44 | 2 | 1.7 | 47. 4 | 6. 2 | 0. 34 | 0.66 | 0 | 0 | 原平 | 1.5 | 35. 6/89. 6 | 6/6.8 |
| 99. 09. 20 - 10. 04 | | | | | | | | | | 太原 | 1.5 | 33. 8/68. 4 | 5/7.5 |
| 08. 09. 21 - 09. 28 | 41 | 2. 2 | 1. 8 | 57. 6 | 7. 1 | 0. 2 | 0.8 | 0 | 0 | 太谷 | 1.8 | 35. 6/65. 2 | 8/8.0 |
| 00. 07. 21 - 07. 20 | 71 | | 1.0 | 57.0 | /. 1 | 0. 2 | 0.0 | | | 昔阳 | 1.8 | 30. 5/60. 2 | 7/7.0 |
| 平均 | | | | 51. 1 | 6. 3 | 0. 27 | 0.73 | 0 | 0 | | | | |

从山西秋季连阴雨强度指数 50 年的年际变化 曲线可以看出(图略),山西秋季连阴雨强度指数 的线性变化略呈上升趋势,曲线变化与图 2b 实况 相吻合。1960 年代为正距平,表明连阴雨偏强,1970 年代至 1980 年代初为负距平,表明连阴雨偏弱,之后沿平均线附近波动,2000 年代中期开始,显著上升,呈正距平,表明连阴雨强度趋于增强。

由此可见,该连阴雨强度指数模型,能够较客观、准确地反映山西秋季连阴雨的强度,可为进一步定量评估连阴雨的影响提供科学依据。

6 结论

- (1) 近50年来, 山西秋季区域性连阴雨次数 和阴雨日数总体上呈一致的下降状态,尤其是连 阴雨次数的平均时间变化曲线呈显著线性减少趋 势, 年际变化倾向率为 -0.28 次 $\cdot (10a)^{-1}$, 累积 距平表现为"三升两降"型变化。连阴雨过程雨量 呈阶段性缓慢上升态势,年际变化倾向率为 2.63 mm(10a)⁻¹; 山西秋季区域性连阴雨年代际变化 特征明显,表现为"波动状"变化规律。1960年代 初至 1970 年代中期、1980 年代中期至 1990 年代 初期是连阴雨多发期,1970年代后期至1980年代 初、1980年代后期至2000年代是少发期,2002年 开始趋向多发期;山西秋季连阴雨主要出现在9月 上旬至10月中旬,11月未出现连阴雨。9月的连 阴雨最多,占秋季连阴雨的71%。从1990年代开 始,山西秋季连阴雨更趋向于集中发生在9月,尤 其是1990年代,9月连阴雨占秋季连阴雨的89%。
- (2)山西秋季连阴雨次数和阴雨日数分布大体上由南到北递减,呈明显的北少南多分布特征。连阴雨的多发区主要位于山西南部、东南部、晋中东山及五台山地区,最高值出现在沿中条山的沁水、垣曲至芮城一带。少发区位于大同盆地、忻州盆地和太原盆地,最低值出现在北部的天镇、大同至右玉一带。山西秋季连阴雨过程时长一般为5~9 d,10 d以上的连阴雨较少,尤其北部的大部分县站未出现过10 d以上的连阴雨。
- (3)山西秋季连阴雨的变化存在 2~3年、8年左右 2个可信的显著振荡周期。2~3年的振荡周期,出现在 1970年代前期、1980年代前期和 2000年代前中期,周期振荡呈明显的阶段性,周期强中心出现在 1970年代中期前;1970年代至 1980年代前中期,存在显著的 8年左右的振荡周期,这一时期,山西秋季连阴雨 8年左右振荡周期的振幅最大,能量最强,是周期振荡最强的阶段。1960年代、1990年代的振荡周期不明显。
- (4)对山西秋季连阴雨的 EOF 分析表明,山西秋季连阴雨最主要的模态有两个:第一模态(EOF1)的空间分布表现为全省一致变化型的连阴雨分布,数值大体由北向南逐步增大,呈纬向空间分布。三个高值区分别位于晋东南、运城中部至临汾中南部和吉县。时间序列表现出明显的年

际变化特征,1960年代至1970年代中期,有5~6年的周期变化,1990年代后期显示有2年的周期变化特征。第二模态(EOF2)的空间分布则主要表现为山西北、中部的多(少)连阴雨与南部地区少(多)连阴雨的反位相分布型的连阴雨分布,当山西北、中部地区秋季连阴雨偏多时,南部往往偏少,反之亦然。

(5)综合考虑过程降水量、连续阴雨日数长度及各因子的权重,建立了山西秋季连阴雨强度指数模型,该模型能够较准确地反映出连阴雨过程的强弱程度,可为决策部门客观地定量评估连阴雨的影响提供科学依据。

参考文献:

- [1] 冯佩芝,李翠金,李小泉,等. 中国主要气象灾害分析 [M]. 北京:气象出版社,1985:110-117.
- [2] 高由禧, 郭其蕴. 我国的秋雨现象[J]. 气象学报, 1985, 29(4): 264-270.
- [3] 张秀雯. 上海地区早秋连阴雨的中期预报方法[J]. 气象, 1979(12): 35-38.
- [4] 林纾, 章克检. 西北地区中东部 2000 年与 2001 年秋季连阴 雨分析[J]. 气象, 2003, 29(2): 34-38.
- [5] 王秀文,李胺. 北方麦收期连阴雨天气环流特征[J]. 气象, 2007, 25(1): 58-62.
- [6] 方建刚,白爱娟,陶建玲,等. 2003 年陕西秋季连阴雨降水特点及环流条件分析[J]. 应用气象学报,2005,16(4):509-517.
- [7] 程鹏,赵庆云,李红萍,等.西北地区东部一次连阴雨过程 等熵位涡分析[J].干旱气象,2007,25(1):58-62.
- [8] 温汉光,董存仙,蒋云盛. 山西北中部一次秋季连阴雨过程 分析[J]. 贵州气象,2010,34(4):24-25.
- [9] 王正旺, 庞转棠, 魏建军, 等. 一次秋季罕见强连阴雨过程 分析[J]. 气象与环境科学, 2008, 31(Supp. 1): 44-47.
- [10] 鲍媛媛, 阿布力米提, 李峰, 等. 2001 年华西秋雨的时空分布的特点及其成因分析[J]. 应用气象学报, 2003, 14(2): 215-222.
- [11] 刘天适,周全瑞. 1981 年8 月13-24 日汉中、宝鸡地区连阴特大暴雨天气分析[J]. 陕西气象,1983(5):13-15.
- [12] 魏锋,白虎志,孙秉强. 甘肃省近35年连阴雨天气气候特征分析[J]. 成都信息工程学院学报,2005,20(4):479-482.
- [13] 张智,梁培,陈玉华,等.宁夏连阴雨气候变化特征分析研究[J].灾害学,2010,25(1):69-72.
- [14] 邹旭凯,张强,叶殿秀. 长江三峡库区连阴雨的气候特征分析[J]. 灾害学, 2005, 20(1): 84-89.
- [15] 方建刚,易俊莲. 2011 年陕西秋季连阴雨天气的大气环流异常特征分析[J]. 灾害学, 2013, 28(1): 6-10, 27.
- [16] 冯明,邓先瑞,吴宜进. 湖北省连阴雨的分析[J]. 长江流域资源与环境,1996,5(4):379-384.
- [17] 于风英,常平,杨学斌.鲁西北罕见的秋季连阴雨环流特征分析[J].气象,2009,35(10):71-78.
- [18] 冯军,尚学军,马敬霞. 2007 年秋季特长连阴雨过程分析 [J]. 气象科学, 2008, 28(Supp. 1): 88-91.
- [19] 谷秀杰, 孔海江, 王友贺. 2005 年河南省秋季持续阴雨天气成因分析[J]. 气象与环境科学, 2011, 34(2): 44-48.
- [20] 魏风英. 现代气候统计诊断与预测技术[M]. 北京: 气象出版社, 2007: 36-171.
- [21] 周一鹤,施有功,王余初,等. 山西天气预报手册[M]. 北京: 气象出版社,1989:74-78.
- [22] 项瑛,程婷,王可法,等. 江苏省连阴雨过程时空分布特征分析[J]. 气象科学,2011,31(Supp. 1):36-39.

(下转第86页)

- [J]. 桂林工学院学报, 2007, 27(3): 337-342.
- [10] 张海玉,程先富,马武,等. 洪涝灾害经济易损性模糊评价 [J]. 灾害学,2010,25(1):30-34.
- [11] 扈海波, 张艳莉. 暴雨灾害人员损失风险快速预评估模型 [J]. 灾害学, 2014, 29(1): 30-36.
- [12] 叶小岭,姚珍珍. 基于灰关联谱聚类模型的福建省暴雨灾害评价研究[J]. 安徽农业科学,2012,40(15):8639-8641.
- [13] 吴哲红, 陈贞宏, 叶帮, 等. 基于灰色关联度的暴雨事件灾害评估和预评估方法[J]. 贵州气象, 2011, 35(6): 6-9.
- [14] 于文金, 阂永剐, 吕海燕, 等. 基于 GIS 的太湖流域暴雨洪

- 涝灾害风险定量化研究[J]. 灾害学, 2011, 26(4): 1-7.
- [15] 孟翠丽, 匡昭敏, 李莉,等. 基于 GIS 的广西暴雨灾害风险实时评估技术研究[J]. 中国农学通报, 2013, 29(26): 184-189.
- [16] 吴振玲, 史得道, 吕江津, 等. 利用欧氏距离函数评估海河流域暴雨灾害[J]. 灾害学, 2012, 27(3): 48-53.
- [17] 姜勇,王亚春.中小河流暴雨灾害的防御措施[J].中国科技博览,2012(33):380-380.
- [18] 姚秀萍, 王丽娟, 吕明辉. 山区暴雨灾害应对策略[J]. 中国减灾, 2012(8): 22-23.

Flood Disasters around Lijiang River in Guangxi and the Preventive Strategies

Zhang Yaxin^{1, 2}, Wang Cunzhen² and Bai Xianda²
(1. School of Atmospheric Sciences, Nanjing University, Nanjing 210032, China;
2. Guilin Meteorological Observatory, Guilin 541001, China)

Abstract: Based on GIS information system and precipitation data, floods that happened in Lijiang River in Guangxi are analyzed. Through investigating on floods disasters of both sides of the river, and by using disaster risk assessment technology, risk zoning of the floods are achieved and the defensive measures are discussed. Lijiang River upstream is the rainstorm center of Guangxi, often causes floods in the heavy rains in flood season, especially in May to June, and basically have 2 – 3 times of large-area flooding every year. Both banks of the river are high risk areas of flood disasters. Floods of the river are characterized in coming and retreating fast. Southern China quasi stationary front is the main weather situation of the rainstorms that inducing floods of Lijiang River. To strengthen the monitoring and forecast of upstream rainfall, to strengthen the regulation ability of water storage peak load of upstream reservoirs, to perfect the dam construction of low-lying area flood control can effectively defence the floods.

Key words: Lijiang River; flood disaster; preventive strategy; research; Guangxi

(上接第81页)

Analysis of Climate Characteristics of Continuous Autumn Rain during the Past 50 Years in Shanxi Province

Wang Dong^{1, 2}, Tan Guirong¹ and Geng Xin^{1, 3}

- (1. Department of Atmospheric Science, Nanjing University of Information Science and Technology, Nanjing 210044, China;
- 2. Yushe Meteorological Bureau of Shanxi Province, Yushe 031800, China; 3. Key Laboratory of Meteorological Disaster of Ministry of Education, Nanjing 210044, China)

Abstract: Based on day-by-day precipitation data of 66 stations in autumn during 1960 – 2009 in Shanxi Province (September-November), by using methods such as linear trend estimation, cumulative departure method, EOF and Morlet wavelet analysis, change trend and spatial-temporale structure characteristics of continuous autumn rain in Shanxi province are systematically analyzed and an intensity index model of continuous autumn rain is established. Results show that numbers and days of regional continuous autumn rain in Shanxi province are of an obvious linear decrease tendency. The process rainfall appears rising trend and the number of continuous rain's cumulative departure shows the pattern of three ascents and two descents. It turned out that the continuous autumn rain in Shanxi province had significant yearly and decadal variation character. There is a 5 – 6 years periodic change during the 60's to the mid 70's, and 2 years periodic variation character in the late 90's, and the decadal variation shows an undulating change rule. The continuous autumn rain in Shanxi province is degressive from the south to the north, in addition to the northern Tianzhen, Shanyin and Fansi shows an increasing trend, the last representative stations are consistent with the decreasing trend. Continuous rain occurred easily in southern, southeast and Wutai mountain area, less easily in Datong basin, Xinzhou basin and Taiyuan basin. Continuous autumn rain in Shanxi province has 2 – 3 years and 8 years remarkable oscillating period. During the mid 70's to the mid 80's, approximately 8 years has maximum amplitude and the strongest power, was the strongest periodic oscillation period.

Key words: Shanxi; continuous autumn rain; climate characteristic; Morlet wavelet analysis; spatial-temporale structure; decadal variation