DOI: 10.5846/stxb201304040604

赵志平,吴晓莆,李果,李俊生.2009—2011 年我国西南地区旱灾程度及其对植被净初级生产力的影响.生态学报,2015,35(2):350-360. Zhao Z P, Wu X P, Li G, Li J S. Drought in southwestern China and its impact on the net primary productivity of vegetation from 2009—2011. Acta Ecologica Sinica, 2015, 35(2): 350-360.

2009—2011 年我国西南地区旱灾程度及其对植被净初级生产力的影响

赵志平,吴晓莆,李 果,李俊生*

中国环境科学研究院,北京 100012

摘要:2009—2011年,我国西南地区遭受了极端干旱气候影响。利用 1980—2011年气象站点观测数据和基于光能利用率的植 被净初级生产力估算模型 GloPEM,研究了 2009—2011年西南地区干旱灾害过程和程度及其对植被净初级生产力的影响,结果 显示:2009—2011年西南地区年均降水量和湿润指数明显低于 1980—2008年均值。受干旱气候影响,研究区植被净初级生产 力比 2001—2011年均值低 12.55 gC m⁻² a⁻¹,总计低 0.017 PgC/a,造成的碳损失约占我国总碳汇的 7.91%。2001—2011年西南 地区植被净初级生产力与蒸散量变化显著相关(*R*² = 0.44,*P* < 0.05),而降水量和湿润指数变化过程与植被净初级生产力和蒸 散量不同步,可能是由于该地区森林覆盖率较高,具有较强的涵养水源功能,导致土壤湿度变化滞后于降水量和湿润指数变化,从而使降水量变化过程与植被净初级生产力变化不同步。 关键词:西南干旱;湿润指数;净初级生产力;GloPEM 模型

Drought in southwestern China and its impact on the net primary productivity of vegetation from 2009—2011

ZHAO Zhiping, WU Xiaopu, LI Guo, LI Junsheng*

Chinese Research Academy of Environmental Sciences, Beijing 100012, China

Abstract: Droughts are weather patterns involving prolonged reductions in precipitation that are distinct from normal weather cycles. They can be accompanied by extreme heat. There are three types of drought that affect vegetation: weather, soil, and physiology. In recent years, global climate change has significantly increased the frequency of drought and other extreme weather in China. Severe drought interferes with agricultural production and has caused a sharp decline in the net primary productivity of vegetation. It has decreased the total volume of rivers, dried up lakes, and degraded local environments. Southwestern China has suffered from a long-term drought that began in the autumn of 2009. Precipitation is half of what it was years ago. In this study, meteorological station data was used to analyze the process and magnitude of this drought from 2009—2011. Then a light-use-efficiency-based model for calculating net primary productivity called GloPEM was used to determine the impact of drought on the net primary productivity of vegetation during this time. The study area included Guizhou, Yunnan, and Sichuan Provinces, the Guangxi Zhuang Autonomous Region, and Chongqing City. The results showed that the drought was severe in Yunnan, Guizhou, northwestern Guangxi, and in southern Sichuan. And the precipitation and moisture index of 2009—2011 were obviously lower than the average of 1980—2011 in southwestern China. In 2009, the precipitation and moisture index declined sharply. In 2010, the precipitation and moisture index returned to near-normal levels. In 2011, the precipitation and moisture index fell to the lowest point in the past 32 years.

收稿日期:2013-04-04; 网络出版日期:2014-03-25

基金项目:环保公益性行业科研专项项目(201209031)

^{*} 通讯作者 Corresponding author. E-mail: lijsh@ craes.org.cn

For light-use-efficiency-based model, the total radiation is an important parameter. In this study, variations in simulated total radiation were closely correlated with observation results ($R^2 = 0.84$, P < 0.01). This drought may have reduced the net primary productivity from 2009—2011 was 12.55 gC m⁻² a⁻¹ lower than the average value from 2001—2011. It was 0.017 PgC/a in total. This reduced China's total carbon sink by 7.91%. In 2010 alone, this loss reduced China's total carbon sink by 22.33% for that year. Variations in simulated net primary productivity from GloPEM model were suitable in southwestern China. From 2001—2011, variations in net primary productivity were closely correlated with observation results ($R^2 = 0.64$, P < 0.01), which indicated that simulation of net primary productivity from GloPEM model was reliable and the parameters of GloPEM model were suitable in southwestern China. From 2001—2011, variations in net primary productivity were closely correlated with evapotranspiration ($R^2 = 0.44$, P < 0.05) in southwestern China. From 2009—2011, variations in net primary productivity and evapotranspiration were synchronized, but variations in precipitation and moisture index were not synchronous with those in net primary productivity or evapotranspiration. Statistical analysis of areas covered and affected by drought from 2009—2011 confirmed this. Variations of soil moisture levels were closely correlated with evapotranspiration this. Variations of soil moisture levels were closely correlated with net primary productivity ($R^2 = 0.25$, P < 0.01). This phenomenon might have a relationship with the water conservation function of the ecosystem, which causes a delayed correlation between soil moisture levels and precipitation.

Key Words: drought in southwestern China; moisture index; net primary productivity; GloPEM model

干旱是一种表现为降水减少、偏离正常状况并持续一段时间的灾害性天气现象^[1-2],分为天气干旱、土壤 干旱和生理干旱。这3种干旱都会对生态系统结构和功能产生不同程度的影响^[3]。近年来,受全球气候变化 的影响,我国干旱等极端气候出现的频率明显增加^[4]。严重的干旱会导致农业生产无法正常进行^[5]、植被生 产力急剧下降^[6-8]、河流断流、湖泊干涸^[9],使区域生态环境进一步退化。

2009 年秋季以来,我国西南地区遭受了极端干旱气候影响,降水量自 2009 年 8 月以来较多年同期偏少 50%以上,气温也较常年同期偏高^[10],受影响区域包括云南、广西、贵州、四川和重庆 5 省(直辖市、自治区)。 干旱已造成较大的粮食减产、经济林和天然植被大面积枯死^[11]。西南地区是我国重要的生态屏障区,也是全 球生物多样性保护的热点地区^[12]。该地区拥有干热河谷、溶岩地貌等复杂地理环境下孕育的多种脆弱生态 系统类型^[13-16]。极端干旱事件将改变区域水、热条件,影响农、林、草等植被生长,进而影响生态系统结构和 功能,威胁区域生态系统安全^[17]。因此,科学评估干旱程度及其导致的生态影响,对进一步避免和预防干旱 造成的损失具有重要意义。

有关西南地区干旱灾害特征及其影响,目前已有一些研究,如李强子等^[18]利用遥感技术对 2010 年春季 西南地区干旱灾害影响程度进行了监测与评估,杞金华^[19]以哀牢山森林生态系统为例,研究了常绿阔叶林水 源涵养功能及其在应对西南干旱中的作用,穆兴民等^[20]则分析了人类活动对干旱灾害程度的影响,并认为生 态系统水源涵养功能较差、矿产开发破坏地质水文环境、水利设施功能减退等加剧了旱情;其它有关的干旱灾 害影响评估研究则主要是利用 MODIS 遥感数据分析 2009 年秋至 2010 年春西南地区旱灾对地表植被覆盖影 响的时空变化特征^[17,21-22]。有关西南地区干旱状况和程度的时空过程及其对植被净初级生产力的影响尚未 见相关报道。

本研究利用 1980—2011 年气象站点观测数据和基于光能利用率的 NPP (Net Primary Productivity)估算 模型 GloPEM,通过与研究区历史状况进行对比,揭示 2009—2011 年西南地区干旱灾害过程和程度,及其对植 被净初级生产力的影响。

1 研究区概况

研究区域包括贵州省、云南省、广西壮族自治区、四川省和重庆市5省(市、自治区)(图1),西部属青藏高原边缘地带,云贵高原属于我国第2阶梯,广西和四川盆地属于3三阶梯,地理上介于东经96°21′—112°04′、

北纬 20°54′—34°19′之间,总面积 136.40×10⁴km²,占全 国总面积的 14.20%^[11]。该区以亚热带季风气候和热 带季雨林气候为主,水热条件良好,适合生物生长发育, 是我国生物种类和生态系统类型最为丰富的地区之一, 中国 44%的树种和北半球主要生态系统类型均分布在 该区域^[23]。

2 数据和方法

2.1 数据

本研究中的气象数据来源于中国气象局气象科学数据共享服务网中 1980—2011 年西南地区 141 个气象站点的观测数据(http://cdc.cma.gov.cn),包括日平均温度、日最高温度、日最低温度、风速、相对湿度、降水和日照时数等。经计算得到各气象站点 1980—2011 年间每 16d 总辐射、月降水、年降水、年潜在蒸散和湿润指数后,利用 ANUSPLIN 软件插值生成 1 km 分辨率空间栅格数据^[24-26]。本研究采用基于光能利用率的 GloPEM



Fig. 1 Location and meteorological observatory distribution of research area

模型估算植被 NPP,其中植被吸收的光合有效辐射比率(FPAR)是模型的重要参数,其结果直接影响模型的 精度。MODIS 产品始于 2000 年第 49 天,用于计算该参数的 MODIS NDVI 产品自 2001 年以来数据序列完整, 因此本研究模拟的植被 NPP 时间跨度为 2001—2011 年。

2.2 方法

2.2.1 湿润指数

潜在蒸散值(ET_0)计算是利用联合国粮农组织(FAO)1998 年对 Penman-Monteith 的修订模型^[27-30],计算 公式为:

$$ET_0 = \frac{0.408\Delta(R_n - G) + \gamma \frac{900}{T + 273}U_2(e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34U_2)}$$

式中, R_n 为净辐射(MJ m⁻² d⁻¹),G 为土壤通量(MJ m⁻² d⁻¹), γ 为干湿常数(kPa/℃), Δ 为饱和水气压曲线斜 率(kPa/℃), U_2 为 2m 高处的风速(m/s), e_n 为实际水汽压(kPa), e_n 为平均饱和水汽压(kPa)。

土壤热通量
$$G_{\text{month}} = 0.14(T_{\text{month},i} - T_{\text{month},i-1})$$

其中 $T_{\text{month},i}$ 为第 i 月的平均气温(°C), $T_{\text{month},i-1}$ 为第 $i-1$ 月的平均气温(°C)。

2m 高处的风速 $U_2 = 0.75 U_{10}$, 其中 U_{10} 为观测到的 10m 风速。

大气压强
$$P = 101.3 \left(\frac{293 - 0.0065h}{293}\right)^{5.26}$$

式中,h为海拔高度(m)。

干湿常数

 $\gamma = C_p P / \varepsilon \lambda$

平均温度 $T_{mean} = (T_{max} + T_{min})/2$ 饱和水汽压 $e^{\circ}(T) = 0.6108 \exp[17.27T/(T + 237.3)]$ 饱和水气压曲线斜率 $\Delta = 4098e^{\circ}(T_{mean})/(T_{mean} + 237.3)^2$

平均饱和水汽压 $e_s = [e^{\circ}(T_{max}) + e^{\circ}(T_{min})]/2$ 实际水汽压 $e_a = RH_{mean}e_s/100$ 净辐射 R_a 的计算公式如下:

$$R_{n} = 0.77 \times (0.248 + 0.752 \frac{n}{N}) R_{so} - \sigma \left[\frac{T_{\max,k}^{4} + T_{\min,k}^{4}}{2}\right] (0.56 - 0.25 \sqrt{e_{a}}) (0.1 + 0.9 \frac{n}{N})$$

式中, σ 为 Stefan-Boltzmann 常数(4.903×10⁻⁹ MJ K⁻⁴m⁻²d⁻¹), $T_{\max,k}$ 、 $T_{\min,k}$ 分别为绝对温标的最高和最低气温,n为实际日照时数,N为可照时数, R_{so} 为晴天辐射, $R_{so} = (0.75 + 2 \times 10^{-5}h)R_a$,可照时数 $N = 24\omega_s/\pi$,天文辐射 R_a 由太阳常数 $G_{sc}(0.082$ MJ/m² min)、日地相对距离 d_r 、太阳日落角 ω_s (rad)、纬度 φ (rad)、太阳赤纬 δ (rad)和天数 J 计算:

$$R_a = \frac{24(60)}{\pi} G_{sc} d_r \left[\omega_s \sin(\varphi) \sin(\delta) + \cos(\varphi) \cos(\delta) \sin(\omega_s) \right]$$

式中, $d_r = 1 + 0.033\cos(\frac{2\pi}{365}J)$, $\delta = 0.409\sin(\frac{2\pi}{365}J - 1.39)$, $\omega_s = \arccos\left[-\tan(\varphi)\tan(\delta)\right]$

在计算潜在蒸散的基础上,可用湿润指数来划分气候的湿润程度,并采用下列计算湿润指数(*I_m*)的公式 来定量表示区域湿润程度^[31]:

$$I_m = 100\% \times (\frac{P}{ET_0} - 1)$$

式中,P为年降水量(mm/a), ET_0 为年潜在蒸散(mm/a)。

2.2.2 植被净初级生产力模拟

GloPEM 是一个基于光能利用率的 NPP 估算模型,由冠层辐射吸收、利用、自养呼吸以及环境限制因子等 几个相互联系的部分组成^[32-34]。GloPEM 模型中 NPP 可以表示为

NPP = PAR × FPAR ×
$$\varepsilon$$
 - Ra

式中,PAR 为光合有效辐射,根据气候学辐射计算方法估算^[28]。本研究利用西南地区 141 个气象站点观测数 据运用 ANUSPLIN 软件插值成 1 km 栅格数据来计算 PAR。FPAR 是植被吸收的光合有效辐射比率,采用下 式计算^[35]。

$FPAR = \alpha \times EVI$

式中, ε 是现实光能利用率,Ra是植被自养呼吸(包括维持性呼吸 R_m 和生长性呼吸 R_g)。

其中现实光能利用率的计算公式如下:

$$\varepsilon = \varepsilon^* \times \sigma_T \times \sigma_E \times \sigma_S$$

式中, ε^* 为植被潜在光能利用率; σ_r 为空气温度对植被生长的影响系数^[36]; σ_{ε} 为大气水汽对植物生长的影响系数^[37]; σ_{ε} 为植被和土壤水分缺失对植物生长的影响系数^[38-39]。

空气温度对植被生长的影响系数 σ_r 按下式计算:

$$\sigma_{T} = \frac{(T - T_{\min})(T - T_{\max})}{(T - T_{\min})(T - T_{\max}) - (T - T_{opt})^{2}}$$

式中,T为空气温度,T_{min},T_{opt}和T_{max}分别为光合作用的最低,最优和最高温度。在模型中C₃植物的最高和最低温度分别为50℃和-1℃,C₄植物的最高和最低温度分别为50℃和0℃,最适温度被定义为生长季多年平均 温度。大气水汽对植物生长的影响系数σ_E按下式计算:

$$\sigma_{E} = 1 - 0.05\delta_{q} \qquad 0 < \delta_{q} \le 15$$

$$\sigma_{E} = 0.25 \qquad \delta_{q} > 15$$

$$\delta_{q} = Qw(T) - q$$

式中,Qw(T)是在指定温度条件下的饱和湿度,q为当前大气下湿度。

植被和土壤水分缺失对植物生长的影响系数 σ_s 按下式计算:

$$\sigma_{s} = \frac{1 + \text{LSWI}}{1 + \text{LSWI}_{\text{max}}}, \text{ LSWI} = \frac{(\rho_{\text{nir}} - \rho_{\text{swir}})}{(\rho_{\text{nir}} + \rho_{\text{swir}})}$$

式中, ρ_{nir} 和 ρ_{swir} 为近红外和短波红外波段的反射率,LSWI_{max}是该区域生长季最大的LSWI。

本研究中将植物的自养呼吸 R_a 区分为维持性呼吸 R_m 和生长性呼 $R_a^{[40]}$ 。

$$R_{a} = \sum_{i=1}^{3} (R_{m,i} + R_{g,i})$$

式中,*i*表示不同的植物器官,*i*=1、2、3分别为叶、茎、根。维持性呼吸 R_m和温度相关:

$$R_{m,i} = M_i \gamma_{mi} Q_{10}^{(T-T_b)/10}$$

$$M_i = \text{VGC} \times r_{a,i} \times (1 - 1/\text{Turnover})$$

式中, M_i 为植物的第*i*器官的生物量,可由碳分配系数($r_{a,i}$)及碳周转比率(Turnover_i)得到,分配系数及碳周转比率由 BGC 模型获得^[41],VGC 是植被碳库。 γ 是植物器官*i*的维持性呼吸系数; Q_{10} 是温度影响因子, T_i 是积温。

植物的生长性呼吸(R_g)一般认为和温度无关,而只与总初级生产力(GPP)成比例关系,分植被器官(叶、茎、根)给定维持性呼吸系数:

$$R_g = r_g \times \text{GPI}$$

式中,r_e为植物总的生长性呼吸占总生长量的比例,本文采用 Chen 的研究结果^[42]取值 0.35。

3 结果

3.1 降水量时空变化特征

利用 ArcGIS 软件统计区域降水量均值,结果显示 1980—2011 年西南地区年均降水量为 1147 mm,2009 年年降水量为 992 mm,相对多年均值减少 156mm,其中 夏、秋、冬三季降水量低于多年均值(图 2)。2010 年年 降水量为 1128 mm,相对多年均值减少 19 mm,其中春、 夏季略低于多年均值,秋、冬季略高于多年均值。2011 年年降水量为 967 mm,相对多年均值减少 180 mm,为 近 32 年来最低值,其中春、夏、冬三季低于多年均值,秋 季略高于多年均值。



Fig. 2 Seasonal precipitation variations in southwestern China from 1980 to 2011

2009年云南、贵州和广西地区降水量较多年均值

(1980—2008年)减少幅度较大(图3),大部分地区减少幅度达200—300 mm,部分地区在300 mm以上,四川南部、成都平原地区降水量减少幅度为100—200 mm,局部地区达200—300 mm;2010 年贵州大部分地区年降水量较多年均值减少0—100 mm,云南省大部分地区年降水量减少100—200 mm,而四川、重庆和广西局部地区年降水量则有所增加;2011 年西南地区干旱程度和范围有所增加,除四川和重庆北部地区外,大部分地区年降水量均较多年均值减少。

3.2 湿润指数时空变化特征

1980—2011 年西南地区均值为 65, 近 32 年来该地区湿润指数呈极显著下降趋势(*P* < 0.01), 年均下降 0.78(图 4)。2009—2011 年年均湿润指数则分别为 36、57 和 33, 均低于近 32 年均值。2009—2011 年西南地 区潜在蒸散值分别为 754、742 和 749 mm, 均高于近 32 年均值。

图 5显示,2009年西南大部分地区湿润指数均低于多年均值(1980—2008年),其中云南、贵州和广西部 分地区湿润指数比多年均值的差值低 40 以上,此 3 个区域的干旱程度较为严重;2010年西南地区湿润指数 总体回升,大部分地区比多年均值低 0—20,但云南大部分地区低 20—40,局部低 40 以上;2011年西南大部分



图 3 2009—2011 年西南地区降水量与多年(1980—2008 年)均值的差值 Fig.3 Precipitation of southwestern China from 2009 to 2011 different from the average of 1980—2011

地区湿润指数比多年均值低 40 以上,部分地区低 20-40。

3.3 干旱对植被净初级生产力的影响

2001—2011 年西南地区植被净初级生产力均值为 540.33 gC m⁻² a⁻¹(图 6)。2009 年该地区植被净初级生 产力比近 11 年均值(2001—2011 年)高 13.69 gC m⁻² a⁻¹,2010 年该地区植被净初级生产力比近 11 年均值低 35.36 gC m⁻² a⁻¹,2011 年该地区植被净初级生产力比近 11 年均值低 16.00 gC m⁻² a⁻¹。因此,2009—2011 年干 旱期间西南地区植被净初级生产力与年降水量和湿润 指数变化过程并不同步。总体上 2009—2011 年干旱发 生期间,西南地区植被净初级生产力比近 11 年均值低





12.55 gC m⁻² a⁻¹,累积生物量低 0.051 PgC,其中 2010 年生物量低 0.048 PgC。

2009年四川省和重庆市大部分地区 NPP 比近 11年均值(2001—2011年)低(图7);云南省、广西壮族自治区和贵州省大部分地区 NPP 比近 11年均值高,只有部分地区 NPP 低于近 11年均值。2010年西南大部分地区 NPP 比近 11年均值低,只有四川北部、云南西南部、广西南部和西南地区中部地区 NPP 比近 11年均值高。2011年西南地区 NPP 比 2010年高,其中四川省和重庆市 NPP 明显上升。

4 讨论

基于光能利用率的 NPP 估算模型,总辐射是模型的重要参数,其模拟结果直接影响模型的精度。2001—2011 年西南地区共有 17 个数据序列完整的辐射观测站点,本研究总辐射模拟结果与之进行对比,结果显示模拟年总辐射与观测结果具有极显著相关关系(*P* < 0.01)(图 8),表明本研究总辐射估算方案可行。本研究模拟的 NPP 与实测结果^[43]进行对比,结果显示模拟 NPP 与实测结果具有极显著相关关系(*P* < 0.01)(图 9),表明本研究利用 GloPEM 模型模拟的 NPP 结果是合理的。

统计年鉴结果^[44-46]显示(图 10),2010年西南地区农业旱灾受灾面积和成灾面积均最大,分别是 2009 和 2011年的 1.93、3.13 倍和 1.39、1.75 倍。蒸散量是衡量植被生命旺盛程度的指标之一。MODIS 蒸散量产



图 5 2009—2011 年西南地区湿润指数相对于 1980—2008 年均值的差值

Fig.5 Moisture index of southwestern China from 2009 to 2011 different from the average of 1980 to 2011









品^[47]分析结果显示,干旱期间研究区 2009 年蒸散量最大,其次为 2011 年,2010 年蒸散量最小,本研究模拟的 研究区 NPP 变化过程与之同步,相关分析显示本研究 2001—2011 年 NPP 模拟结果与 MODIS 蒸散量产品具

有显著相关性(*P* < 0.05)(图 11)。因此本研究 NPP 模拟结果基本能够反映 2009—2011 年西南地区 NPP 变 化特征以及极端干旱气候对其影响。







observed value

干旱灾害会影响植被生产力,导致植被碳汇功能降低^[48]。Ciais^[49]发现 2003 年干旱天气导致欧洲植被 总初级生产力降低 30%;Phillips 等人^[50]的研究则表明 2005 年极端干旱天气使亚马逊热带雨林失去了 1.2— 1.5 PgC,该区当年由碳汇转变为碳源。本次研究发现 2009—2011 年干旱期间西南地区植被 NPP 较近 11 年 均值低 0.017 PgC/a,朴世龙^[51]认为我国碳汇大小在 0.19—0.24 PgC/a 之间,按此值计算,由于 2009—2011 年西南地区极端干旱导致的该地区碳汇大量损失,其损失量约占我国总碳汇的 7.91%,其中 2010 年碳汇损失 22.33%。



Pasho 等^[52]研究干旱对森林植被生长的影响发现,干旱地区的森林生长与气候干旱指数变化一致,而湿润地区的森林生长受干旱影响时间较短,这可能与湿润地区的森林生态系统自身具有较高的涵养水源功能以减缓气候干旱影响有关。在西南地区,杞金华^[21]研究了哀牢山常绿阔叶林水源涵养功能及其在应对西南干旱中的作用,并证实了常绿阔叶林主要树种自干旱发生后至2010年初并未遭受水分胁迫,其充足的地下水和土壤水储存使得常绿阔叶林中的树木在百年一遇的干旱中依然有足够的水分供应。本次研究也发现在干旱气候胁迫下,西南地区 NPP(图6)和蒸散量与降水量和湿润指数变化(图4)并不同步,即 NPP 和蒸散量最低值出现在降水量(图12)和湿润指数最高的2010年,而不是降水量和湿润指数较低的2009年和最低的2011年。NPP 和蒸散量与土壤湿度关系紧密^[7],本研究获取了 AMSR-E 地表土壤 2cm 湿度数据(2002年第170天



图 12 西南地区干旱期间月降水量和土壤湿度与多年(1980—2008年)均值差







至 2011 年第 270 天),经过处理得到 2009—2011 年研究区土壤湿度与多年均值差(图 12),并与月降水量结 果进行对比发现干旱发生期间二者变化并不同步,相关分析显示二者没有显著相关关系。同时把 2009— 2011 年每 16d NPP 模拟结果和土壤湿度与多年均值差进行相关分析,发现二者具有极显著相关关系(*P* < 0.001)(图 13),因此我们可以判定西南地区干旱发生期间,该地区森林覆盖率较高,具有较强的涵养水源功能,可能导致土壤湿度变化滞后于降水量和湿润指数变化,从而使降水量变化过程与 NPP 变化不同步。

5 结论

(1)2009—2011年西南地区遭受了罕见的干旱灾害,其中云南、贵州、广西西北部和四川南部干旱灾害严重。2009年西南地区年降水量和湿润指数大幅下降,2010年该地区年降水量和湿润指数有所上升,2011年 该地区年降水量和湿润指数又降至近32年最低值。

(2)受干旱灾害影响,西南地区植被净初级生产力比近 11 年均值低 12.55 gC m⁻² a⁻¹,总计低 0.017 PgC/a。按照我国碳汇大小 0.19—0.24 PgC/a 计算,干旱期间我国每年损失碳汇约占总碳汇的 7.91%,其中 2010 年损失碳汇 22.33%。

(3)干旱期间西南地区植被净初级生产力变化与蒸散量显著相关(P < 0.05),而降水量和湿润指数变化 过程与植被净初级生产力和蒸散量不同步,很可能与生态系统水分涵养功能导致土壤湿度变化滞后于降水量 和湿润指数变化有关。

参考文献(References):

- [1] 顾颖, 刘静楠, 林锦. 近 60 年来我国干旱灾害特点和情势分析. 水利水电技术, 2010, 41(1): 71-74.
- [2] 《第二次气候变化国家评估报告》编写委员会. 第二次气候变化国家评估报告. 北京: 科学出版社, 2011.
- [3] 田汉勤,徐小锋,宋霞.干旱对陆地生态系统生产力的影响.植物生态学报,2007,31(2):231-241.
- [4] IPCC. Climate Change 2007: Synthesis Report // Core Writing Team, Pachauri R K, Reisinger A, eds. Contribution of Working Groups I, II and III to the Fourth Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change. Geneva, Switzerland: IPCC, 2007: 104-104.
- [5] 徐联. 干旱对我国农业的影响及应对措施. 广东农业科学, 2011, 38(12): 201-203.
- [6] Krishnan P, Black T A, Grant N J, Barr A G, Hogg E H, Jassal R S, Morgenstern K. Impact of changing soil moisture distribution on net ecosystem productivity of a boreal aspen forest during and following drought. Agricultural and Forest Meteorology, 2006, 139(3): 208-223.
- [7] Granier A, Reichstein M, Bréda N, Janssens I A, Falge E, Ciais P, Grünwald T, Aubinet M, Berbigier P, Bernhofer C, Buchmann N, Facini O, Grassi G, Heinesch B, Ilvesniemi H, Keronen P, Knohl A, Köstner B, Lagergren F, Lindroth A, Longdoz B, Loustau D, Mateus J, Montagnani L, Nys C, Moors E, Papale D, Peiffer M, Pilegaard K, Pita G, Pumpanen J, Rambal S, Rebmann C, Rodrigues A, Seufert G, Tenhunen J, Vesala T, Wang Q. Evidence for soil water control on carbon and water dynamics in European forests during the extremely dry year:

2003. Agricultural and Forest Meteorology, 2007, 143(1): 123-145.

- [8] Zhao M S, Running S W. Drought-induced reduction in global terrestrial net primary production from 2000 through 2009. Science, 2010, 329 (5994): 940-943.
- [9] Piao S L, Ciais P, Huang Y, Shen Z H, Peng S S, Li J S, Zhou L P, Liu H Y, Ma Y C, Ding Y H, Friedlingstein P, Liu C Z, Tan K, Yu Y Q, Zhang T Y, Fang J Y. The impacts of climate change on water resources and agriculture in China. Nature, 2010, 467(7311): 43-51.
- [10] 王素琴. 西南部分地区气象干旱呈三大特点. 中国气象报, 2010-03-04(3) [2013-03-27]. http://www.zgqxb.com.cn/xwbb/yw/201003/ t20100302_5831.htm.
- [11] 马建华. 西南地区近年特大干旱灾害的启示与对策. 人民长江, 2010, 41(24): 7-12.
- [12] Myers N, Mittermeier R A, Mittermeier C G, da Fonseca G A B, Kent J. Biodiversity hotspots for conservation priorities. Nature, 2000, 403 (6772): 853-858.
- [13] 黄秋昊,蔡运龙,王秀春.我国西南部喀斯特地区石漠化研究进展.自然灾害学报,2007,16(2):106-111.
- [14] 杨兆平, 常禹. 我国西南主要干旱河谷生态及其研究进展. 干旱地区农业研究, 2007, 25(4): 90-93, 99-99.
- [15] 倪雪波,刘荣高,王世杰.干旱影响石漠化地区植被生长的遥感观测.西南大学学报:自然科学版,2009,31(12):140-144.
- [16] 苏维词,杨汉奎.贵州岩溶区生态环境脆弱性类型的初步划分.环境科学研究,1994,7(6):35-41.
- [17] Wang W, Wang W J, Li J S, Wu H, Xu C, Liu T. The impact of sustained drought on vegetation ecosystem in Southwest China based on remote sensing. Procedia Environmental Sciences, 2010, 2: 1679-1691.
- [18] 李强子, 闫娜娜, 张飞飞, 常胜, 吴炳方. 2010年春季西南地区干旱遥感监测及其影响评估. 地理学报, 2010, 65(7): 771-780.
- [19] 杞金华,章永江,张一平,刘玉洪,杨秋云,宋亮,巩合德,鲁志云.哀牢山常绿阔叶林水源涵养功能及其在应对西南干旱中的作用.生态学报,2012,32(6):1692-1702.
- [20] 穆兴民,王飞,冯浩,张睿,鲁向晖,高鹏.西南地区严重旱灾的人为因素初探.水土保持通报,2010,30(2):1-4.
- [21] 白开旭,刘朝顺,施润和,高炜. 2010年中国西南旱情的时空特征分析——基于 MODIS 数据归一化干旱指数. 地球信息科学学报, 2012, 14(1): 32-40, 48-48.
- [22] Zhang J H, Jiang L G, Feng Z M, Li P. Detecting effects of the recent drought on vegetation in Southwestern China. Journal of Resources and Ecology, 2012, 3(1): 43-49.
- [23] 李文华. 我国西南地区生态环境建设的几个问题. 林业科学, 2000, 36(5): 10-11.
- [24] Hustchinson M F. Anusplin Version 4. 2 User Guide. Canberra: Centre for Resource and Environment Studies, Australian National University, 2002.
- [25] Hutchinson M F. Interpolation of rainfall data with thin plate smoothing splines Part I: two dimensional smoothing of data with short range correlation. Journal of Geographic Information Decision Analysis, 1998, 2(2): 153-167.
- [26] 王英,曹明奎,陶波,李克让.全球气候变化背景下中国降水量空间格局的变化特征.地理研究,25(6):1031-1040.
- [27] Penman H L. Natural evaporation from open water, bare soil and grass. Proceedings of the Royal Society A, 1948, 193(1032): 120-145.
- [28] Richard G A, Luis S P, Dirk R, Martin S. Crop evapotranspiration-guidelines for computing crop water requirements. FAO irrigation and drainage paper 56, 1998, Rome, Italy, http://www.fao.org/docrep/X0490E/X0490E00.htm
- [29] Wu S H, Yin Y H, Zheng D, Yang Q Y. Moisture conditions and climate trends in China during the period 1971-2000. International Journal of Climatology, 2006, 26(2): 193-206.
- [30] Yin Y H, Wu S H, Zheng D, Yang Q Y. Radiation calibration of FAO56 Penman-Monteith model to estimate reference crop evapotranspiration in China. Agricultural Water Management, 2008, 95(1): 77-84.
- [31] Thornthwaite C W. An approach toward a rational classification of climate. Geographical Review, 1948, 38(1): 55-94.
- [32] Prince S D, Goward S N. Global primary production: a remote sensing approach. Journal of Biogeography, 1995, 22(4): 815-835.
- [33] Goetz S J, Prince S D, Goward S N, Thawley M M, Small J. Satellite remote sensing of primary production: an improved production efficiency modeling approach. Ecological Modelling, 1999, 122(3): 235-255.
- [34] Wang J B, Liu J Y, Cao M K, Liu Y F, Yu G R, Li G C, Qi S H, Li K R. Modelling carbon fluxes of different forests by coupling a remotesensing model with an ecosystem process model. International Journal of Remote Sensing, 2011, 32(21): 6539-6567.
- [35] Yan H M, Fu Y L, Xiao X M, Huang H Q, He H L, Ediger L. Modeling gross primary productivity for winter wheat-maize double cropping system using MODIS time series and CO₂ eddy flux tower data. Agriculture, Ecosystems and Environment, 2009, 129(4): 391-400.
- [36] Raich J W, Rastetter E B, Melillo J M, Kicklighter D W, Steudler P A, Peterson J. Potential net primary productivity in south America: application of a global model. Ecological Application, 1991, 1(4): 399-429.
- [37] Cao M, Prince S D, Small J, Goetz S J. Satellite remotely sensed interannual variability in terrestrial net primary productivity from 1980 to 2000. Ecosystems, 2004, 7(3): 233-242.

- [38] Xiao X M, Hollinger D, Aber J, Goltz M, Davidson E A, Zhang Q Y, Moore B. Satellite-based modeling of gross primary production in an evergreen needle leaf forest. Remote Sensing of Environment, 2004, 89(4): 519-534.
- [39] Xiao X M, Zhang Q Y, Braswell B, Urbanski S, Boles S, Wofsy S, Moore B, Ojima D. Modeling gross primary production of temperate deciduous broadleaf forest using satellite images and climate data. Remote Sensing of Environment, 2004, 91(2): 256-270.
- [40] Ryan M G. A simple method for estimating gross carbon budgets for vegetation in forest ecosystems. Tree Physiology, 1991, 9(1): 255-266.
- [41] Running S W, Coughlan J C. A general model of forest ecosystem processes for regional application I. Hydrological balance, canopy gas exchange and primary production processes. Ecological Modelling, 1988, 42(2): 125-154.
- [42] Chen J M, Liu J, Cihlar J, Goulden M L. Daily canopy photosynthesis model through temporal and spatial scaling for remote sensing applications. Ecological Modelling, 1999, 124(2): 99-199.
- [43] 史军, 刘纪远, 高志强, 崔林丽. 造林对土壤碳储量影响的研究. 生态学杂志, 2005, 24(4): 410-416.
- [44] 国家统计局. 中国统计年鉴 2010. 北京:中国统计出版社, 2010.
- [45] 国家统计局. 中国统计年鉴 2011. 北京: 中国统计出版社, 2011.
- [46] 国家统计局. 中国统计年鉴 2012. 北京: 中国统计出版社, 2012.
- [47] Mu Q Z, Zhao M S, Running S W. Improvements to a MODIS global terrestrial evapotranspiration algorithm. Remote Sensing of Environment, 2011, 115(8): 1781-1800.
- [48] Pan Y, Richard B, Fang J, Houghton R, Kauppi P E, Kurz W A, Phillips O L, Shvidenko A, Lewis S L, Canadell J G, Ciais P, Jackson R B, Pacala S W, McGuire A D, Piao S, Rautiainen A, Sitch S, Hayes D. A large and persistent carbon sink in the world's forests. Science, 2011, 333 (6045): 988-993.
- [49] Ciais P, Reichstein M, Viovy N, Granier A, Ogée J, Allard V, Aubinet M, Buchmann N, Bernhofer C, Carrara A, Chevallier F, De Noblet N, Friend A D, Friedlingstein P, Grünwald T, Heinesch B, Keronen P, Knohl A, Krinner G, Loustau D, Manca G, Matteucci G, Miglietta F, Ourcival J M, Papale D, Pilegaard K, Rambal S, Seufert G, Soussana J F, Sanz M J, Schulze E D, Vesala T, Valentini R. Europe-wide reduction in primary productivity caused by the heat and drought in 2003. Nature, 2005, 437(7058): 529-533.
- [50] Phillips O, Aragão L E O C, Lewis S L, Fisher J B, Lloyd J, López-Gonzúlez G, Malhi Y, Monteagudo A, Peacock J, Quesada C A, van der Heijden G, Almeida S, Amaral I, Arroyo L, Aymard G, Baker T R, Búnki O, Blanc L, Bonal D, Brando P, Chave J, de Oliveira A C A, Cardozo N D, Czimczik C I, Feldpausch T R, Freitas M A, Gloor E, Higuchi N, Jiménez E, Lloyd G, Meir P, Mendoza C, Morel A, Neill D A, Nepstad D, Patiño S, Peñuela M C, Prieto A, Ramírez F, Schwarz M, Silva J, Silveira M, Thomas A S, Steege H T, Stropp J, Vásquez R, Zelazowski P, Dávila E A, Andelman S, Andrade A, Chao K J, Erwin T, Di Fiore A C E H, Keeling H, Killeen T J, Laurance W F, Cruz A P, Pitman N C A, Vargas P N, Ramirez-Angulo H, Rudas A, Salamão R, Silva N, Terborgh J, Torres-Lezama A. Drought sensitivity of the Amazon rainforest. Science, 2009, 323(5951); 1344-1347.
- [51] 朴世龙,方精云,黄耀.中国陆地生态系统碳收支.中国基础科学,2010,12(2):20-22.
- [52] Pasho E, Camarero J J, de Luis M, Vicente-Serranoa S. Impacts of drought at different time scales on forest growth across a wide climatic gradient in north-eastern Spain. Agricultural and Forest Meteorology, 2011, 151(12): 1800-1811.