

DOI:10.13869/j.cnki.rswc.2023.06.030.

王辉源, 宋进喜, 吴琼. 基于 SWAT 模型的秦岭北麓灞河流域水源涵养功能综合评价[J]. 水土保持研究, 2023, 30(6): 307-315.

Wang Huiyuan, Song Jinxi, Wu Qiong. Comprehensive Evaluation of Water Source Conservation Function in the Bahe River Basin at the Northern Foot of Qinling Mountains Based on SWAT Model[J]. Research of Soil and Water Conservation, 2023, 30(6): 307-315.

# 基于 SWAT 模型的秦岭北麓灞河流域 水源涵养功能综合评价

王辉源<sup>1,2</sup>, 宋进喜<sup>1,2,3</sup>, 吴琼<sup>1,2</sup>

(1.西北大学 城市与环境学院, 西安 710127;

2.陕西省地表系统与资源环境承载力重点实验室, 西安 710127; 3.西北大学 秦岭研究院, 西安 710127)

**摘 要:** [目的] 准确理解水源涵养功能的内涵, 以提高水源涵养功能计算结果的合理性。 [方法] 选取秦岭北麓灞河流域作为研究区域, 采用 SWAT 模型, 基于水量平衡法, 建立了水源涵养量定量计算公式, 分析了近 59 a 来灞河流域水源涵养量演变规律; 同时, 提出了水源涵养功能综合评价新方法, 即: 基于生态系统水碳循环作为水源涵养功能评价理论基础, 水源涵养量与 NPP (植被净初级生产力) 的比值作为水源涵养功能定量化评价指标, 分析了近 18 a 来灞河流域水源涵养功能演变规律及空间格局。 [结果] (1) 分季节率定优于全序列率定, 采用新的率定方法可以提高模型流量模拟结果。(2) 近 59 a 灞河流域年际水源涵养量呈下降趋势, 变化率为  $k = -1.4 \text{ mm/a}$ , 采用 Mann-Kendall 非参数统计法, 2013 年开始年水源涵养量呈明显下降趋势; 采用 Morlet 小波对灞河流域年水源涵养量距平时序数据进行小波分析, 在 35 a 主周期下水源涵养量变化周期为 23 a 左右。(3) 近 18 a 来, 灞河流域水源涵养功能年际变化总体上呈减少趋势, 年际变化率为  $-0.0135 \text{ mm/g}$ , 水源涵养功能在空间上表现为随着坡度上升, 水源涵养功能增强。 [结论] 分季节率定可以提高 SWAT 模型流量模拟结果, 灞河流域近年来水源涵养功能呈下降趋势。

**关键词:** 灞河流域; 水源涵养量; 水源涵养功能; SWAT 模型; 植被净初级生产力

中图分类号: S714.7

文献标识码: A

文章编号: 1005-3409(2023)06-0307-09

## Comprehensive Evaluation of Water Source Conservation Function in the Bahe River Basin at the Northern Foot of Qinling Mountains Based on SWAT Model

Wang Huiyuan<sup>1,2</sup>, Song Jinxi<sup>1,2,3</sup>, Wu Qiong<sup>1,2</sup>

(1. College of Urban and Environmental Sciences, Northwest University,

Xi'an 710127, China; 2. Shaanxi Key Laboratory of Earth Surface System and Environmental Carrying

Capacity, Xi'an 710127, China; 3. Institute of Qinling Mountains, Northwest University, Xi'an 710127, China)

**Abstract:** [Objective] The aims of this study are to accurately understand the connotation of water conservation function and improve the rationality of the calculation results of water conservation function. [Methods] The Bahe River Basin at the northern foot of the Qinling Mountains was selected as the research area, and the SWAT model was used. Based on the water balance method, a quantitative calculation formula for water conservation was established, and the evolution law of water conservation in the Bahe Basin in the past 59 years was analyzed. At the same time, a new comprehensive evaluation method of water conservation function was proposed. Based on the water carbon cycle of the ecosystem as the theoretical basis for the evaluation of water conservation function, and the ratio of water conservation amount to NPP (net primary

收稿日期: 2022-07-14

修回日期: 2022-10-10

资助项目: 陕西省重点研发计划项目“秦岭水源涵养演变机制及其调控技术与示范”(2019ZDLSF05-02)

第一作者: 王辉源(1988—), 男, 陕西榆林人, 博士研究生, 研究方向为森林水文学。E-mail: hy69@stumail.nwu.edu.cn

通信作者: 宋进喜(1971—), 男, 甘肃天水人, 博士, 教授, 主要从事生态水文研究。E-mail: jinxisong@nwu.edu.cn

<http://stbcj.paperonice.org>

productivity of vegetation) as the quantitative evaluation index of water conservation function, the evolution law and spatial pattern of water conservation function in the Bahe River Basin in the past 18 years were analyzed. [Results] (1) The seasonal rate setting was better than the whole series rate setting, and the new method could improve the model flow simulation results. (2) In the past 59 years, the inter-annual water conservation in the Bahe River Basin had shown a downward trend, and the change rate was  $k = -1.4 \text{ mm/a}$ . The Mann-Kendall nonparametric statistical method was used. The annual water conservation had shown a significant downward trend since 2013. Morlet Wavelet analysis of the anomalous time series data of annual water conservation in the Bahe River Basin showed that the change period of water conservation under the main cycle of 35 years was about 23 years. (3) In the past 18 years, the inter-annual variation of the water conservation function in the Bahe River Basin had generally shown a decreasing trend, with an interannual variation rate of  $-0.0135 \text{ mm/g}$ . The spatial performance of the water conservation function was that with the increase of the slope, the conservation function enhanced. [Conclusion] Seasonal calibration can improve the flow simulation results of SWAT model, and the water conservation function of the Bahe River Basin has shown a downward trend in recent years.

**Keywords:** Bahe River Basin; water conservation amount; water conservation function; SWAT model; vegetation net primary productivity

生态系统服务是人类赖以生存和发展至关重要的资源与环境基础<sup>[1-2]</sup>,水源涵养功能在生态系统服务中占核心地位<sup>[3]</sup>,具有清洁供水、水量调节、养分循环及系统生产力等多项功能<sup>[4]</sup>,良好且稳定的水源涵养功能是区域生态安全、水安全及经济社会可持续发展的基础性保障。然而,由于人类不合理的经济行为,植被破坏、植被种类改变、水生态空间不足、山水林田湖草沙格局不匹配等导致水源涵养功能下降。此外,全球气候变暖及极端气候强度显著增加叠加生态水文效应,改变了水循环速率,导致水源涵养功能不确定进一步增加<sup>[5]</sup>。改善区域生态系统水源涵养功能,是当前森林生态水文学研究的热点,研究成果具有理论和实践双重价值。

定量化表征水源涵养量是水源涵养功能研究的基础性工作。目前,定量计算水源涵养量的方法主要包括试验法、单统计法和水文模型模拟法。在这些方法中,水文模型模拟法量化评估水源涵养量得到广泛应用。例如 Li 等<sup>[6]</sup>采用 InVEST 产水量模型定量分析了丹江流域水源涵养时空动态,研究水源涵养量对气候、土地利用和土壤变化的响应。田菲<sup>[7]</sup>基于 SWAT 模型定量表征了祁连山生态工程建设对水源涵养量的影响,研究了气候变化背景下未来水源涵养量增贮潜力。聂忆黄<sup>[8]</sup>基于地表能量平衡和 SCS 模型提出了一种定量评估水源涵养量的方法,划定了祁连山水源涵养能力空间分布范围。然而,目前针对水源涵养功能研究中,对水源涵养量和水源涵养功能内涵认识还存在一定不足,许多研究将水源涵养量与水

源涵养功能划为等号,也有研究者采用水源涵养指数作为水源涵养功能评价指标,水源涵养指数只关注降水量与水源涵养量之间关系,忽略了水源涵养量与生态系统本身特征之间相关关系<sup>[9]</sup>。本文基于生态系统水碳循环作为水源涵养功能评价理论基础,采用水源涵养量与 NPP(植被净初级生产力)的比值作为水源涵养功能定量化评价指标,综合考虑气象因素与生态系统结构对水源涵养功能的影响,为不同流域水源涵养功能定量化比较做出初步尝试。

SWAT(soil land water assessment tool)模型一般用于分析计算流域内复杂水文过程长期变化,物理机制较强,因此,本文采用 SWAT 模型计算水源涵养量。针对 SWAT 模型对不同季节降雨特征月均流量模拟差异较大问题,本文区别于传统全序列率定,将灞河流域月均流量分为春季、夏季、秋季和冬季 4 个季节序列分别进行率定验证,然后合并分季节模拟的月均流量率定验证结果,提高模型模拟精度。

在分季节月均流量率定验证结果基础上,首先,定量计算 1959—2017 年灞河流域水源涵养量;其次,分析近 59 a 来水源涵养量演变规律及突变特征;最后,构建水源涵养功能计算新方法,建立近 18 a 来灞河流域水源涵养功能演变特征。研究结果对深化水源涵养功能认识及量化水源涵养功能提供有益的尝试,为流域水资源管理提供数据基础。

## 1 研究区域及数据

灞河流域是西安市重要的生态补偿区,连接秦岭山

区和渭河,流域水资源供需矛盾突出<sup>[10]</sup>。流域面积 2 459.31 km<sup>2</sup>,平均坡度 17.09°,地理范围介于 108.97°—109.78°E,33.89°—34.43°N,高程 354~2 433 m。气候为暖温带大陆性季风气候,年平均气温 13.22℃,年平均降水量 717.60 mm。流域上游植被茂密,是秦岭生态保护区,土壤以棕壤性土为主;流域中游土地肥沃,农业发达,土壤以褐土性土为主;流域下游,以城市建设用地为主,人为活动剧烈。

文中栅格数据空间分辨率统一为 30 m,投影设置为 Krasovsky\_1940\_Albers,坐标 GCS\_Krasovsky\_1940。数据来源如下:(1) 数字高程模型(DEM)来源于 ASTER 数字地形产品;(2) 土地利用数据采用中国科学院数据中心,1990 年土地利用遥感监测数据;(3) 土壤类型数据来源于地理科学生态网;(4) 马渡王站点月均流量数据来源于陕西省水文局;(5) 蓝田气象数据来源于国家气象数据中心,天气发生器数据采用 CFSR 气象数据模拟<sup>[11]</sup>。(6) 植被净初级生产力数据(NPP)可由 MOD17A3 产品获得,由栅格尺度获取小流域尺度 NPP 值。

## 2 模型及研究方法

### 2.1 SWAT 模型

SWAT(soil and water assessment tool)是美国农业部(USDA)的农业研究中心 Jeff Arnold 博士 1994 年为确定土地管理、植被变化、地下水抽取和水库管理对水质、水量的影响开发的<sup>[12-13]</sup>。因该模型具有较强的物理基础,目前,在水源涵养功能和水源涵养量研究方面,模型在晋江、祁连山、渭河等地具有成功的应用。SWAT-CUP 是用于校准 SWAT 模型的开源程序,该程序将 5 种算法链接到 SWAT 模型,其中 SUFI-2 算法在大型模型校正中发现非常有效<sup>[14]</sup>。

### 2.2 研究方法

2.2.1 水源涵养量的计算方法 在定量表征水源涵养量计算方法中,除水量平衡计算方法外,其他计算方法都存在一定不足<sup>[9]</sup>。水量平衡法仅考虑流域生态系统流入和流出,认为降水量与蒸散发量以及其他消耗水量的差值即为水源涵养量<sup>[15]</sup>。SWAT 以 HRU(水文响应单元)为最小模拟单元,同一个 HRU 具有相同的土地利用、土壤类型及地形特征。SWAT 模型水源涵养量计算方法为:

$$W = P - E - R \quad (1)$$

式中:W 为单位时间水源涵养量(mm);P, E 分别为单位时间平均降水量(mm)、单位时间实际蒸散发量(mm)和单位时间径流深(mm)。

2.2.2 水源涵养量时间演变规律 本文采用 Mann-

Kendall 非参数统计法来确定年水源涵养量突变点。采用 Morlet 连续复小波变化(Cmor)分析水源涵养多时间尺度变化特征,通过小波变换方差确定水源涵养变化主周期及周期特征。

## 3 SWAT 模型方案设置

### 3.1 SWAT 模型设置

由 DEM 生成河网,经反复调试,河流最小汇水面积 500 hm<sup>2</sup>,土地利用、土壤类型及坡度阈值设定为 13%, 20%, 20% 时,最终生成的 275 个子流域和 1 285 个 HRU(水文响应单元)能够较为准确地刻画研究区范围。马渡王水文站 1959—2017 年月均流量数据作为率定验证数据,1959—1961 年月均流量数据为模型预热期,1962—1990 年为率定期,1991—2017 年为验证期。

### 3.2 模型评价方法

选取决定性系数( $R^2$ )和效率系数(NSE)作为模型率定验证评价指标。NSE 主要判断水文模型模拟结果拟合程度。

$R^2$  计算方式为:

$$R^2 = \frac{[\sum_i (Q_{m,i} - \bar{Q}_m) \times (Q_{s,i} - \bar{Q}_s)]^2}{\sum_i (Q_{m,i} - \bar{Q}_m)^2 \times \sum_i (Q_{s,i} - \bar{Q}_s)^2} \quad (2)$$

NSE 计算方式为:

$$NSE = 1 - \frac{\sum_i (Q_{m,i} - Q_{s,i})^2}{\sum_i (Q_{m,i} - \bar{Q}_m)^2} \quad (3)$$

式中:Q 为月均流量值变量; $Q_m$  和  $Q_s$  分别为观测值和模拟值; $\bar{Q}_m$  和  $\bar{Q}_s$  为流量平均观测值和模拟值; $i$  为第  $i$  次的观测或者模拟。

### 3.3 敏感性分析

本文采用 SWAT -CUP 对 SWAT 模型月均流量模拟进行参数率定,选取 14 个与流量相关的参数参与参数率定验证,迭代模拟次数 300 次,具体参数见表 1。

## 4 结果与分析

### 4.1 基于 SWAT 模型全序列月均流量率定验证及分季月均流量率定验证

4.1.1 基于 SWAT 模型全序列月均流量率定验证 全序列模型模拟结果见表 2,1962—1990 年率定期月均流量拟合结果( $R^2=0.77$ ,  $NSE=0.76$ ),1991—2017 年验证期月均流量拟合结果( $R^2=0.73$ ,  $NSE=0.73$ ),率定期的月均流量拟合效果略优于验证期的月均流量拟合效果。Ramanarayanan 等<sup>[16]</sup>建议模型率定验证效果如果  $R^2 > 0.6$ ,  $SEN > 0.5$ ,认为结果是可以接受的或令人满意。为了辨别不同降水特征下模型模拟精度,把全序列

率定期和验证期的率定结果,分别按照春、夏、秋和冬季 4 个季节分别进行提取,与相对应的季节月均流量观测值进行比较。由表 2 可知,不同季节模型模拟准确度差别比较大,秋季模型模拟结果较好,率定期与验证期模拟结果在 0.82 以上,优于其他季节,尤其是秋季率定期模拟结果在 0.89 以上,模拟准确度较为满意。其他季节模拟结果比较可信,但准确度一般,春季和夏季模拟准确度较为相似,冬季模拟准确度较差,尤其,冬季验证期  $NSE = -0.69$ ,一般认为  $NSE < 0$  的时候,模拟结果不可信。

表 1 SWAT 模型流量率定参数取值范围

Table 1 The value range of the parameters for the flow rate of the SWAT model				
序号	变量名	变量定义	最小值	最大值
1	r__CN2.mgt	SCS 径流曲线值	-0.5	0.5
2	v__ALPHA_BF.gw	基流系数	0	1
3	v__GW_DELAY.gw	地下水迟滞系数	30	450
4	v__GWQMN.gw	地下水汇入主河道时潜水层水位阈值	0	1000
5	r__SOL_AWC.sol	土壤可供水量	-0.5	0.5
6	r__SOL_K.sol	土壤饱和导水率	-0.5	0.5
7	r__SOL_BD.sol	土壤密度	-0.5	0.5
8	v__GW_REVAP.gw	地下水再蒸发系数	0	1
9	v__REVAPMN.gw	发生上行补给的水位阈值	0	500
10	v__ESCO.hru	土壤蒸发深度调节因子	0.1	1
11	r__HRU_SLP.hru	平均坡度	-0.5	0.5
12	r__OV_N.hru	曼宁系数	-0.5	0.5
13	r__SLSUBBSN.hru	平均坡长	-0.5	0.5
14	v__CH_K2.rte	平均有效水力传导率	0	50

表 2 基于 SWAT 模型全序列月均流量模拟结果

Table 2 Simulation results of monthly average flow of the entire series based on SWAT model				
序号	阶段	时间	$R^2$	NSE
1	预热期	1959—1961 年		
2	率定期	1962—1990 年	0.77	0.76
3	验证期	1991—2017 年	0.73	0.73
4	春季率定期	1962 年 3 月、4 月、5 月—1990 年 3 月、4 月、5 月	0.58	0.54
5	春季验证期	1991 年 3 月、4 月、5 月—2017 年 3 月、4 月、5 月	0.59	0.49
6	夏季率定期	1962 年 6 月、7 月、8 月—1990 年 6 月、7 月、8 月	0.66	0.46
7	夏季验证期	1991 年 6 月、7 月、8 月—2017 年 6 月、7 月、8 月	0.58	0.31
8	秋季率定期	1962 年 9 月、10 月、11 月—1990 年 9 月、10 月、11 月	0.89	0.89
9	秋季验证期	1991 年 9 月、10 月、11 月—2017 年 9 月、10 月、11 月	0.90	0.82
10	冬季率定期	1962 年 1 月、2 月、12 月—1990 年 1 月、2 月、12 月	0.63	0.51
11	冬季验证期	1991 年 1 月、2 月、12 月—2017 年 1 月、2 月、12 月	0.28	-0.69

4.1.2 基于 SWAT 模型分季节序列月均流量率定验证 影响月均流量形成的参数季节差异较大,但是,在模型率定时,率定参数统一幅度变化,弱化了不同季节水文过程的差异,导致月均流量模拟效果随季节变化而起伏变化,一般情况下,降水量越少时间段,流量模拟结果越差。为了尽可能提高模型模拟准确度,模型预热期仍设置为 1959—1961 年,将 1962—1990 年和 1991—2017 年月均流量分为春季、夏季、秋季和冬季月均流量,将 1962—1990 年和 1991—2017 年分季节月均流量分别进行率定与验证,然后合并分季节率定与验证结果,组成完整月均流量。

由表 3 和图 1 可知,分季节模型模拟结果优于全序列模型模拟结果,分季节月均流量率定期与验证期准确度为  $R^2 = 0.85$ ,  $NSE = 0.84$ ;  $R^2 = 0.86$ ,  $NSE = 0.85$ ,高于全序列月均流量率定期与验证期准确度(分季节模拟结果约 0.85,全序列模拟结果约 0.76)。但是,不同季节模拟结果差异仍然比较大,秋季模拟结果仍然高于其他季节,相较于全序列模拟结果,分季节模拟结果在不同季节表现不同,分季节春季率定期模拟结果略微低于全序列春季率定期,其他时间段,分季节率定结果相较于全序列率定结果都有不同程度的提升,尤其,分季节冬季验证期流量模拟结果相较于全序列冬季模拟结果提升幅度较大。分季节与全序列夏秋两季模拟结果都高于春季和冬季,夏秋



两季降雨丰沛,多强降雨,流域会出现较突出的超渗产流,春冬两季降水较少,降水强度减弱,产流以蓄满产流或基流为主。一定程度上能够说明,模型更容易体现降水较多时候的流量。

4.2 灞河流域水源涵养量时间演变特征

由图 2 可知,1959—2017 年灞河流域年水源涵养量呈下降趋势,变化率为  $k=-1.4\text{ mm/a}$ 。近 59 a 来年均水源涵养量为 179.46 mm,1983 年和 1988 年年水源涵养量呈现峰值,分别达到 414.43,402.47 mm,1995 年与 1997 年年水源涵养量出现谷底,分别为  $-6.54,15.80\text{ mm}$ 。水源涵养量时间演变规律与降水量息息相关,1959—2017 年水源涵养量与降水量相关系数为 0.87,表明降水量是水源涵养量非常重要的因素。

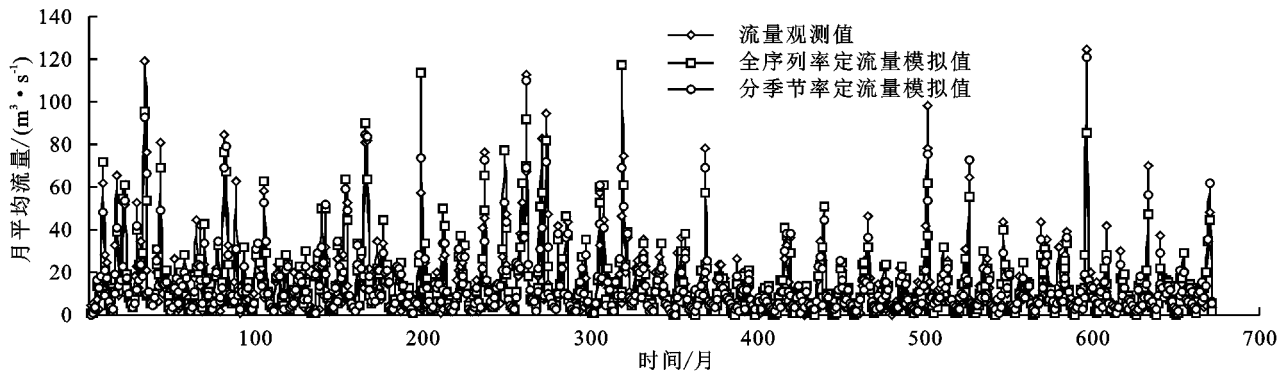


图 1 分季节与全序列月均流量模拟值

Fig. 1 Simulated monthly average flow values by season and full series

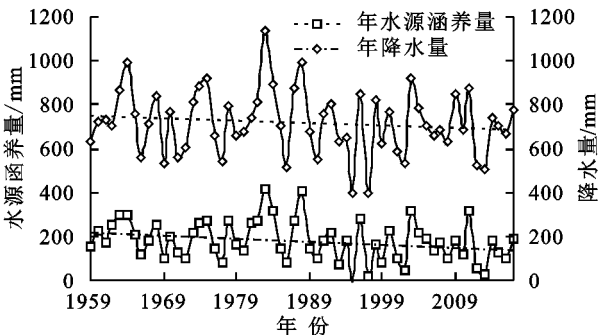


图 2 1959—2017 年灞河流域年水源涵养量和降水量

Fig. 2 Annual water conservation and precipitation in the Bahe Basin from 1959 to 2017

由图 3 可知,基于 Mann-Kendall 非参数统计法,1959—1968 年和 1982—1992 年水源涵养量呈上升趋势,但上升趋势并不十分明显,其余时间段水源涵养量呈下降趋势。1992—2004 年 UF 与 UB 在 0.05 置信区间有多个交点,为了判断水源涵养突变点,结合水源涵养量距平数据,1988 年为水源涵养量突变点。

基于 1959—2017 年灞河流域年水源涵养量距平数据,采用 Morlet 小波进行小波分析,获取小波方差可以明确水源涵养变化周期。信号强弱用小波系数表示,虚线围住的蓝色部分表示水源涵养量偏小,蓝

表 3 基于 SWAT 模型分季节月均流量模拟结果

Table 3 Based on the SWAT model, the average monthly flow rate simulation results by season are carried out

率定类别	序列	阶段	$R^2$	NSE
分季节合并		率定期	0.85	0.84
		验证期	0.86	0.85
		率定期	0.57	0.53
		验证期	0.61	0.59
分季节率定	春季	率定期	0.74	0.71
		验证期	0.59	0.58
	夏季	率定期	0.94	0.93
		验证期	0.93	0.92
	秋季	率定期	0.76	0.57
		验证期	0.53	0.52
	冬季	率定期	0.76	0.57
		验证期	0.53	0.52

色颜色越深,水源涵养量越小;实线围住的红色部分表示水源涵养量偏多,红色颜色越深,水源涵养量越大;等直线为 0 对应该时间尺度突变点。小波方差值表示多时间尺度下时间序列变化周期,波峰表示对应时间尺度周期,波峰值越大周期变化越明显。由图 4—6 可知,在 35 a 主周期下存在非常明显的 23 a 左右周期性水源涵养增加减少趋势。

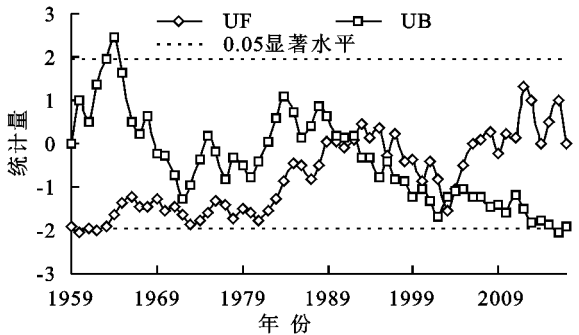


图 3 灞河流域年水源涵养量 M-K 突变点检验

Fig. 3 The M-K mutation point test of the annual water conservation in the Bahe River Basin

4.3 灞河流域水源涵养功能综合评价

植被净初级生产力(net primary production, 简写 NPP)指植物单位时间和单位面积上生物量(或碳)的净增益<sup>[17]</sup>。NPP 量化了大气中 CO<sub>2</sub> 转化为植

物生物质的过程,反映了气候变化和人类活动对生态系统陆地植被综合作用结果,是生态系统功能状况的重要指标<sup>[18-19]</sup>。降水的变化必定引起生态系统功能的变化,水循环与碳循环是生态系统两个重要的生物物理过程。基于此,本文提出了水源涵养功能评价新

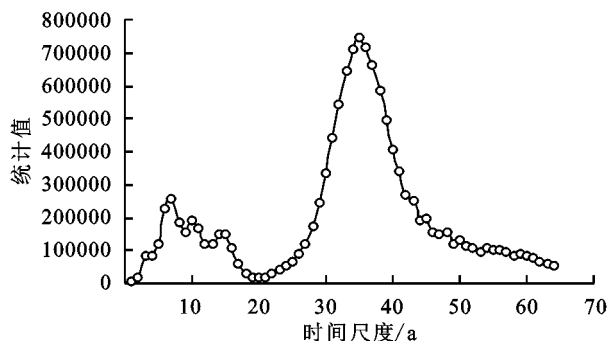


图4 小波方差

Fig. 4 Wavelet variance diagram

由图7—8所示,利用最小汇水面积提取小流域NPP值,获取灞河流域NPP空间分布特征。在区域水热调节综合作用下,灞河流域植被NPP空间分布具有较强的规律性,以2017年为例,灞河流域NPP是 $485.79 \text{ gC/m}^2$ ,NPP值流域空间分布下游<灞河<灞河中游,灞河下游水域宽阔、地形平坦、经济发达、人为干扰严重;灞河中游地貌以丘陵和台地为主,土地肥沃,水热组合较好,土地利用以耕地和林地为主,植被覆盖较高;灞河上游是秦岭山地保护区,土层较薄、质地较差,林地和草地覆盖度较高。如图9所示,2017年灞河小流域水源涵养量随着坡度和高程增加而增加,2017年灞河流域水源涵养量为 $165.02 \text{ mm}$ ,灞河与渭河交汇处水面宽广,蒸发量巨大,水体具有极差的水源涵养功能,水源涵养量为 $-575 \text{ mm}$ ,库峪上游植被茂密,降水量丰富,水源涵养功能较强,水源涵养量为 $352 \text{ mm}$ 。

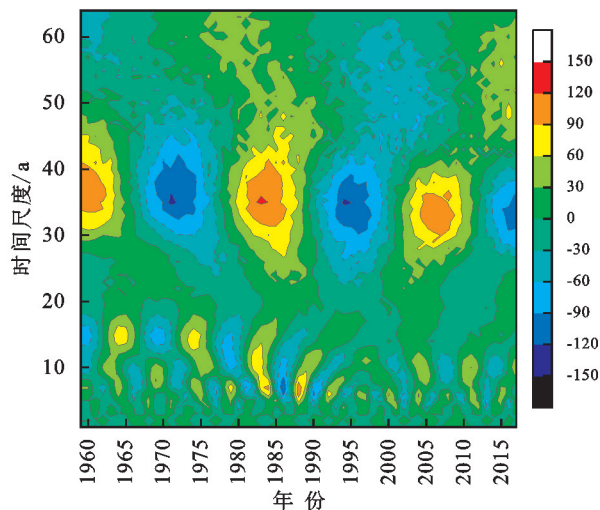


图6 小波系数实部等值线

Fig. 6 Contour plot of real part of wavelet coefficients

方法,即:水源涵养量与NPP的比值作为水源涵养功能评价基础。该方法不仅考虑了传统水源涵养功能评价只考虑降水量对生态系统水源涵养功能的影响,同时也考虑了生态系统自身结构、组分和景观特征与水源涵养之间的关系。

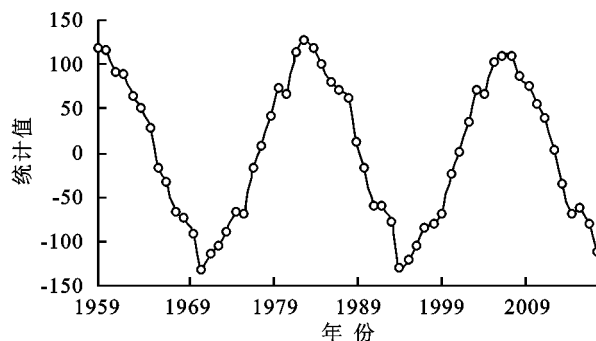


图5 35 a主周期

Fig. 5 35-year main cycle diagram

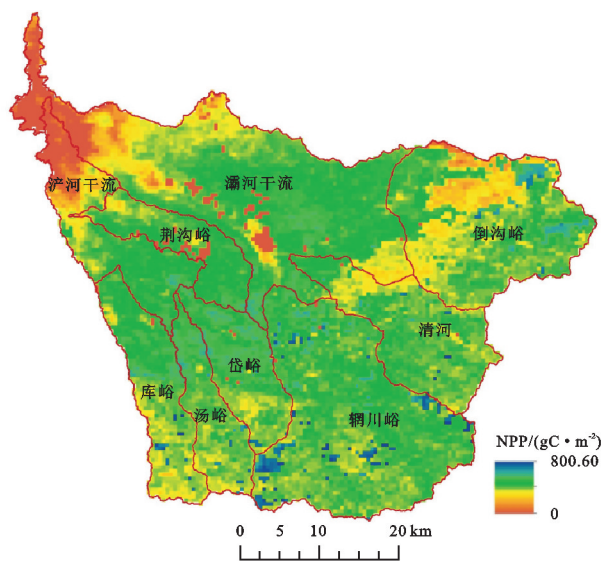


图7 2017年灞河流域栅格尺度NPP

Fig. 7 Grid scale NPP of Bahe River Basin in 2017

如图10所示,小流域平均水源涵养功能 $0.33 \text{ mm/g}$ ,最小是 $-1.36 \text{ mm/g}$ ,最大是 $0.89 \text{ mm/g}$ 。随着坡度上升,水源涵养功能增强;库峪上游、汤峪、辋川峪上游和倒沟峪水源涵养功能较强,灞河干流、灞河干流和荆沟峪水源涵养功能次之,灞河汇入渭河区域,水源涵养功能最弱。

基于2000—2017年NPP和NPP值数据,定量分析2000—2017年水源涵养功能,如图11—12所示,结果表明近18a来,灞河流域水源涵养功能年际变化总体上呈减少趋势,年际变化率为 $-0.0135 \text{ mm/g}$ ,波动幅度 $0.678 \text{ mm/g}$ ,年均水源涵养功能 $0.291 \text{ mm/g}$ ,2013年水源涵养功能最低,2003年水源涵养功能最高。近18a来灞河水源涵养量呈减少趋势,但是,NPP值呈增加趋势,同时,随着温室气体

排放增加,气候变暖,植被 NPP 值会进一步增加,水

源涵养功能存在进一步减弱的趋势。

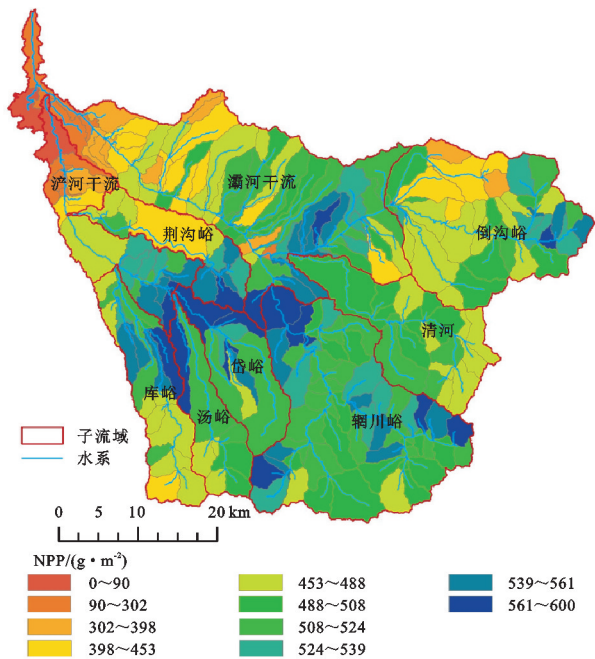


图 8 2017 年灞河流域小流域 NPP

Fig. 8 Bahe Basin NPP in 2017

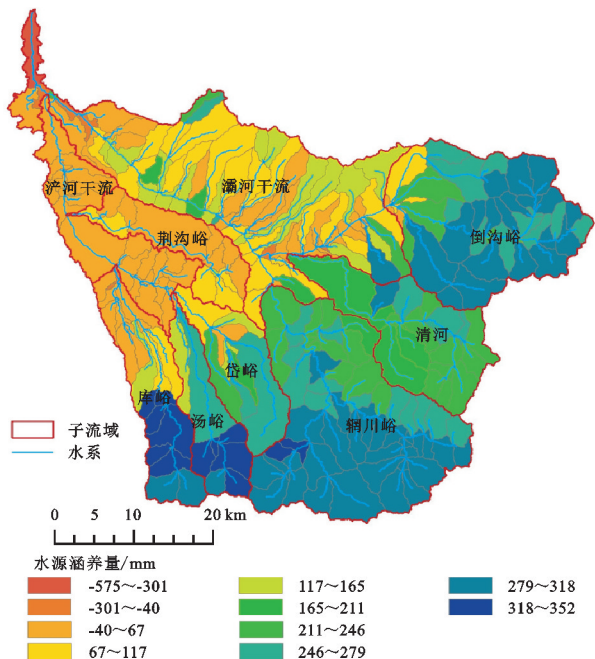


图 9 2017 年灞河流域水源涵养量

Fig. 9 Water conservation in the Bahe River Basin in 2017

不足等导致水源涵养功能发生改变。

(2) 为了提高模型月均流量模拟准确度,本文采用分季节率定方法,总体上,分季节率定结果优于全序列,可以提高模型月均流量模拟准确度。但是,以四季作为月均流量特征划分标准,存在一定随机性和不确定性。因此,未来研究考虑引入 InVEST 模型中季节参数  $\alpha$  作为降水及流量特征划分依据<sup>[21]</sup>,以此提高流量模拟精度。与此同时,分季节率定方法引入过多参数,SWAT 模型存在“异参同效”问题<sup>[22]</sup>,后期应加强模型参数不确定性研究分析。

(3) 植被净初级生产力的计算大体可以分为野外测量法和模型模拟法<sup>[23]</sup>,野外测量法一般认为是真值,但时间序列较短,也不适用于大尺度 NPP 计算;模型模拟法适合大尺度大范围长时间序列 NPP 估计,但是人类活动对生态系统植被的影响一直是研究的难点;遥感-过程耦合模型,考虑了人类活动对生态系统植被的影响,但是现有的遥感数据(NDVI)一般时间序列较短且空间分辨率较大。水循环与碳循环是生态系统两个重要的生物物理过程,长序列水源涵养量数据易于获取,本文选取的植被净初级生产力数据(NPP)可由 MOD17A3 产品获得,空间分辨率约为 467.32 m。采用 MOD17A3 计算植被净初级生产力在陕西省、黄土高原、秦巴山区等有大量应用。2000—2017 年灞河流域年 NPP 均值为 466.195 g/m<sup>2</sup>,NPP 呈增加趋势,年际变化率为 7.79 g/m<sup>2</sup>,灞河流域 NPP 呈增加趋势与黄土高原、陕西省和秦巴山地 NPP 演变趋势一致,

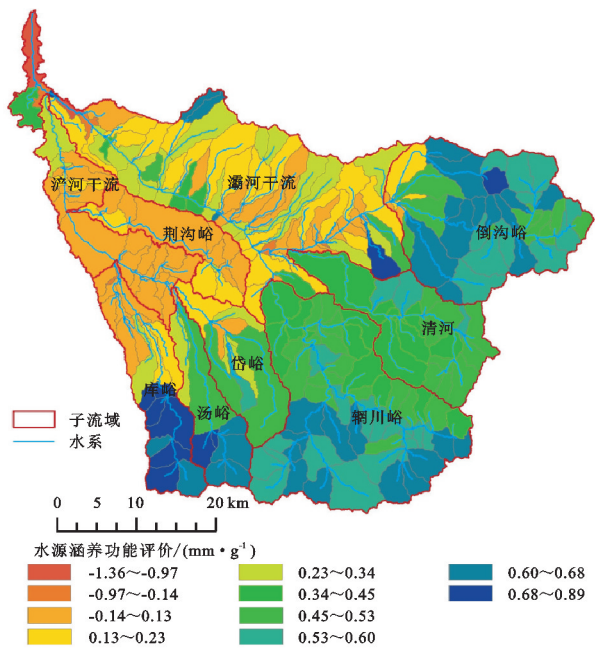


图 10 2017 年灞河流域水源涵养功能

Fig. 10 Water conservation function of Bahe River Basin in 2017

4.4 讨论

(1) 水源涵养是一个具有复杂性和动态性概念<sup>[20]</sup>,认识水源涵养内涵,量化水源涵养过程和能力,有助于提高水源涵养计算结果合理性。水源涵养量是生态系统对水存贮量及形成过程的定量化研究,水源涵养量主要与气象因子相关。水源涵养功能体现的是生态系统自身结构、组分和景观对保持水分的贡献,既要体现自然因素对生态系统作用,更要体现人类不合理经济行为,植被破坏、植被种类改变,水生态空间



增加速率高于黄土高原和陕西省,接近秦巴山地<sup>[24-26]</sup>。但现有的 NPP 数据时间序列较短,为了建立长序列水

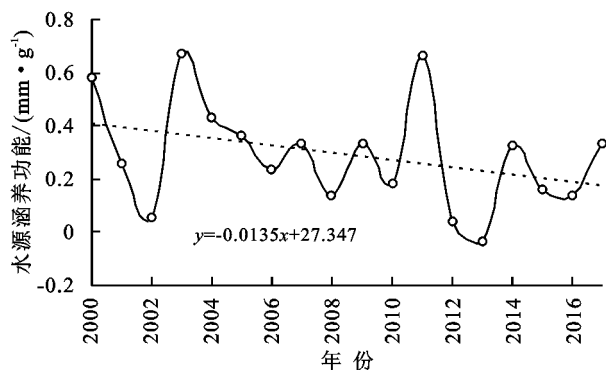


图 11 灞河流域 2000—2017 年水源涵养功能

Fig. 11 The water conservation function of the Bahe River Basin from 2000 to 2017

## 5 结论

(1) 影响流量形成的参数季节差异较大,但是在模型率定时,率定参数统一幅度变化,弱化了不同季节水文过程的差异,导致流量模拟效果随季节变化而起伏变化。本文在全序列率定基础上,采用分季节率定及验证,然后合并分季节率定及验证模拟结果,组成完整流量。分季节率定期与验证期模拟效果优于全序列,可以大幅提高流量模拟精度。

(2) 近 59 a 灞河流域年均水源涵养量 179.45 mm,年际水源涵养量呈下降趋势,变化率为  $k = -1.4 \text{ mm/a}$ ; 2013 年开始年水源涵养量呈明显下降趋势;近 59 a 水源涵养量有多个突变时间点,突变为 1988 年;采用 Morlet 小波对灞河流域年水源涵养量距平时序数据进行小波分析,在 35 a 主周期下水源涵养变化周期为 23 a 左右。

(3) 本文尝试采用水源涵养量与 NPP 的比值作为水源涵养功能评价基础,综合考虑生态系统水碳循环影响,为不同区域不同尺度水源涵养功能比较做初步的尝试。结果表明近 18 a 来,灞河流域水源涵养功能年际变化总体上呈减少趋势,年际变化率为  $-0.0135 \text{ mm/g}$ ,波动幅度  $0.678 \text{ mm/g}$ ,年均水源涵养功能  $0.291 \text{ mm/g}$ ,2013 年水源涵养功能最低,2003 年水源涵养功能最高。水源涵养功能在空间上的表现为随着坡度上升,水源涵养功能增强。

### 参考文献:

- [1] 马琳,刘浩,彭建,等.生态系统服务供给和需求研究进展[J].地理学报,2017,72(7):1277-1289.  
Ma L, Liu H, Peng J, et al. A review of ecosystem services supply and demand [J]. Acta Geographica Sinica, 2017,72(7):1277-1289.
- [2] Dally G C. Nature's Services: Societal Dependence on

源涵养功能评价指标,未来需要加强长序列 NPP 遥感-过程耦合模型方面研究。

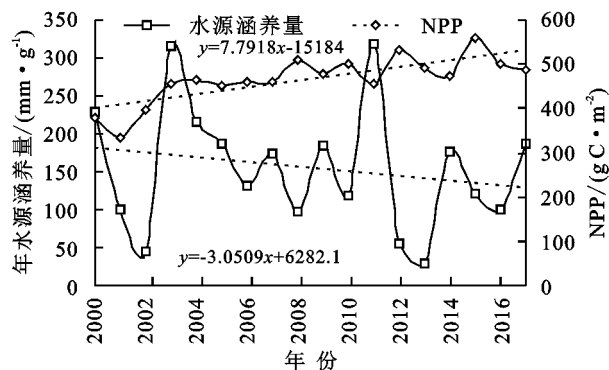


图 12 灞河流域 2000—2017 年水源涵养量及 NPP

Fig. 12 Water conservation and NPP in the Bahe River Basin from 2000 to 2017

Natural Ecosystems [M]. Washington D C: Island Press, 1997.

- [3] 王云飞,叶爱中,乔飞,等.水源涵养内涵及估算方法综述[J].南水北调与水利科技(中英文),2021,19(6):1041-1071.  
Wang Y F, Ye A Z, Qiao F, et al. Review on connotation and estimation method of water conservation[J]. South-to-North Water Transfers and Water Science & Technology, 2021,19(6):1041-1071.
- [4] 吕一河,胡健,孙飞翔,等.水源涵养与水文调节:和而不同的陆地生态系统水文服务[J].生态学报,2015,35(15):5191-5196.  
Lü Y H, Hu J, Sun F X, et al. Water retention and hydrological regulation: Harmony but not the same in terrestrial hydrological ecosystem services [J]. Acta Ecologica Sinica, 2015,35(15):5191-5196.
- [5] Ahn K H, Merwade V. Quantifying the relative impact of climate and human activities on streamflow [J]. Journal of Hydrology, 2014,515(1):257-266.
- [6] Li M, Liang D, Xia J, et al. Evaluation of water conservation function of Danjiang River Basin in Qinling Mountains, China based on InVEST model[J]. Journal of Environmental Management, 2021,286(1):112212.
- [7] 田菲.祁连山区水源涵养功能时空变异及增贮潜力[R].北京:中国科学院生态环境研究中心,2016.  
Tian F. The Spatiotemporal Variation and Storage Potential of Water Conservation Function in the Qilian Mountains[R]. Beijing: Ecological Environment Research Center of the Chinese Academy of Sciences, 2016.
- [8] 聂忆黄.基于地表能量平衡与 SCS 模型的祁连山水源涵养能力研究[J].地学前缘,2010,17(3):269-275.  
Nie Y H. A study of the water conservation of Qilian Mountains based on surface energy balance and SCS model [J]. Earth Science Frontiers, 2010,17(3):269-275.



- [9] 杜加强,舒俭民,熊珊珊.黄河源区气候、植被变化与水源涵养功能评估研究[M].北京:科学出版社,2015.  
Du J Q, Shu J M, Xiong S S. Research on Climate, Vegetation Change and Water Conservation Function Evaluation in the Source Area of the Yellow River[M]. Beijing: Science Press, 2015.
- [10] 马志峰.渭河流域信息特征提取及水文水质模拟研究[D].西安:陕西科技大学,2016.  
Ma Z F. Research on Information Feature Extraction and Hydrological and Water Quality Simulation of the Ba River Basin[D]. Xi'an: Shaanxi University of Science and Technology, 2016.
- [11] 胡胜,曹明明,邱海军,等.CFSR 气象数据在流域水文模拟中的适用性评价:以渭河流域为例[J].地理学报, 2016,71(9):1571-1586.  
Hu S, Cao M M, Qiu H J, et al. Applicability evaluation of CFSR climate data for hydrologic simulation: A case study in the Bahe River Basin[J]. Acta Geographica Sinica, 2016,71(9):1571-1586.
- [12] Arnold J, Allen P. Estimating hydrologic budgets for three Illinois watersheds[J]. Journal of Hydrology, 1996,176(1/4):57-77.
- [13] Fontaine T, Cruickshank T, Arnold J, et al. Development of a snowfall-snowmelt routine for mountainous terrain for the soil water assessment tool(SWAT)[J]. Journal of Hydrology, 2002,262(1):209-223.
- [14] Abbaspour K C, Rouholahnejad E, Vaghefi S, et al. A continental-scale hydrology and water quality model for Europe: Calibration and uncertainty of a high-resolution large-scale SWAT model[J]. Journal of Hydrology, 2015,524:733-752.
- [15] 张彪,李文华,谢高地,等.森林生态系统的水源涵养功能及其计量方法[J].生态学杂志,2009,28(3):529-534.  
Zhang B, Li W H, Xie G D, et al. Water conservation function and its measurement methods of forest ecosystem[J]. Chinese Journal of Ecology, 2009,28(3): 529-534.
- [16] Ramanarayanan T, Williams J, Dugas W, et al. Using APEX to Identify Alternative Practices for Animal Waste Management [R]. Washington D C, Asae Paper, 1997.
- [17] Foley J A. Net primary productivity in the terrestrial biosphere: The application of a global model [J]. Journal of Geophysical Research: Atmospheres, 1994, 99(10):20773-20783.
- [18] Running S W, Nemani R R, Heinsch F A, et al. A continuous satellite-derived measure of global terrestrial primary production[J]. Bioscience, 2004,54(6):547-560.
- [19] 张懿铨,祁威,周才平,等.青藏高原高寒草地净初级生产力(NPP)时空分异[J].地理学报,2013,68(9):1197-1211.  
Zhang Y L, Qi W, Zhou C P, et al. Spatial and temporal variability in the net primary production (NPP) of alpine grassland on Tibetan Plateau from 1982 to 2009 [J]. Acta Geographica Sinica, 2013,68(9):1197-1211.
- [20] 左其亭,王骄阳,杨峰,等.水源涵养相关概念辨析及水源涵养能力计算方法[J].水利水电科技进展,2022,42 (2):13-19.  
Zuo Q T, Wang J Y, Yang F, et al. Concept analysis of water conservation and calculation methods of water conservation capacity [J]. Advances in Science and Technology of Water Resources, 2022,42(2):13-19.
- [21] 唐尧,祝炜平,张慧,等.InVEST 模型原理及其应用研究进展[J].生态科学,2015,34(3):204-208.  
Tang Y, Zhu W P, Zhang H, et al. A review on principle and application of the InVEST model[J]. Ecological Science, 2015,34(3):204-208.
- [22] Beven K, Binley A. The future of distributed models: Model calibration and uncertainty prediction[J]. Hydrological Processes, 1992,6(3):279-298.
- [23] 孙庆龄,李宝林,李飞,等.三江源植被净初级生产力估算研究进展[J].地理学报,2016,71(9):1596-1612.  
Sun Q L, Li B L, Li F, et al. Review on the estimation of net primary productivity of vegetation in the Three-River Headwater Region, China[J]. Acta Geographica Sinica, 2016,71(9):1596-1612.
- [24] 谢宝妮,秦占飞,王洋,等.黄土高原植被净初级生产力时空变化及其影响因素[J].农业工程学报,2014,30 (11):244-253.  
Xie B N, Qin Z F, Wang Y, et al. Spatial and temporal variation in terrestrial net primary productivity on Chinese Loess Plateau and its influential factors[J]. Transactions of the Chinese Society of Agricultural Engineering, 2014,30(11):244-253.
- [25] 王钊,李登科.2000—2015 年陕西植被净初级生产力时空分布特征及其驱动因素[J].应用生态学报,2018,29 (6):1876-1884.  
Wang Z, Li D K. Spatial-temporal distribution of vegetation net primary productivity and its driving factors from 2000 to 2015 in Shaanxi, China[J]. Chinese Journal of Applied Ecology, 2018,29(6):1876-1884.
- [26] 王耀斌,赵永华,韩磊,等.2000—2015 年秦巴山区植被净初级生产力时空变化及其驱动因子[J].应用生态学报,2018,29(7):2373-2381.  
Wang Y B, Zhao Y H, Han L, et al. The spatiotemporal changes and dynamic factors of net primary productivity of vegetation in the Qinba Mountains from 2000 to 2015[J]. Journal of Applied Ecology, 2018,29 (7):2373-2381.