文章编号:1000-7601(2018)03-0218-06

doi:10.7606/j.issn.1000-7601.2018.03.32

基于 MODIS 的河南省春旱遥感监测

英.岳 辉.李 遥.鲁 刘 杨

(西安科技大学测绘科学与技术学院,陕西西安710054)

要:以河南省冬小麦旱情遥感监测为例,利用 MODIS/Terra 卫星产品的归一化差异植被指数(NDVI)和地表 摘 温度(T_v)数据,构建双抛物线型NDVI-T_v特征空间。基于双抛物线型NDVI-T_v特征空间的温度植被干旱指数(TV-DI)数据与气象站点实测土壤湿度进行相关性分析,揭示双抛物线型 NDVI-T,特征空间能较好地反映地表 10cm 土 壤水分状况。以双抛物线型 NDVI-T.特征空间反演得到的 TVDI 作为旱情遥感监测指标,评估了 2000 年、2005 年、 2010年和2015年2月26日~6月1日的河南省春旱情况,并与当地气象站降雨数据对比,揭示了河南省旱情发展的 时空特点,结果表明:利用 MODIS NDVI 和 T,数据构建 NDVI-T,特征空间呈双抛物线型,干边可决系数 R²在 0.9 以 上;TVDI 与实测土壤湿度呈现负相关关系,两者之间的线性拟合方程通过了 P≤0.05 的显著性检验;进一步将 TVDI 监测结果与降水量数据对比分析,表明 TVDI 监测旱情空间分布基本与降雨量空间分布一致。因而,基于双抛物线 型 NDVI-T,特征空间的 TVDI 可以用于研究区旱情监测:从 2000 年、2005 年、2010 年和 2015 年的冬小麦旱情时空 分布来看,河南省中南部冬小麦主产区土壤比较湿润,基本满足冬小麦需水量要求。

关键词:双抛物线型 NDVI-T,特征空间;春旱;MODIS;遥感监测

中图分类号:S127:S165⁺.2 文献标识码:A

Remote sensing monitoring of spring drought based on MODIS in Henan Province

LIU Ying, YUE Hui, LI Yao, Lu Yang

(College of Geomatics, Xi' an University of Science and Technology, Xi' an, Shaanxi 710054)

Abstract: Illustrated by the case of remote sensing monitoring of winter wheat drought in Henan Province, the Normalized Difference Vegetation Index (NDVI) and Land Surface Temperature (T_s) data of MODIS was used to construct the bi-parabolic NDVI - T, space. Temperature vegetation dryness index (TVDI) was calculated based on bi-parabolic NDVI - T_a space and was correlatively analyzed with field-measured soil moisture from the meterological station. It is revealed that the bi-parabolic NDVI - T_s space could better reflect the status of soil moisture in deep to 10cm from soil surface. TVDI was applied to assess the spatial and temporal characteristics of spring drought in Henan Province from February 26 to June 1 in 2000, 2005, 2010 and 2015, compared with meteorological station rainfall data. The results show that: (1) The dry and wet edges are bi-parabolic in NDVI – T_s space and the fitting coefficient R^2 is more than 0.9 of dry edge; (2) There is a negative correlation between TVDI and the filed-measured soil moisture and the linear regression equation passes the significant test ($p \le 0.05$); The spatial distribution of drought monitored by TVDI is consistent with the spatial distribution of precipitation. Thus, TVDI based on the bi-parabolic NDVI – T_s space can be used to assess drought conditions; (3) The soil in the central and south of Henan Province is more humid and can meet the water requirement for winter wheat from TVDI in 2000, 2005, 2010 and 2015.

Keywords: bi-parabolic NDVI - T. space; spring drought; MODIS; remote sensing monitoring

干旱的频发己成为我国重要的自然灾害之一。 遥感技术具高时效性和低成本性等特点,在农业旱

情监测中广泛应用^[1]。目前,干旱遥感监测方法主 要有热惯量法^[2]、微波遥感法^[3]和基于植被指数、 温度指数的综合监测方法[4-8]。其中,温度植被干 旱指数(temperature vegetation drought index, TVDI) 在国内外应用较为广泛^[9]。Carlson 等^[10]发现当植 被覆盖和土壤湿度变化范围较大时,以归一化植被 指数(normalized difference vegetation index, NDVI) 为横轴和以地表辐射温度(land surface temperature, T_s) 为纵轴的散点图特征空间呈三角形; Moran 等^[11]指出 NDVI 和 T₂的散点图呈现梯形分布特征: Sandholt^[12]根据 T_a和 NDVI 的关系提出了 TVDI 的 计算原理和公式。刘英等^[13]指出 NDVI-T,特征空 间则呈双抛物线型特征。刘公英等^[14]利用 MODIS NDVI 和 T.数据,计算 TVDI 并利用降水数据和 20 cm 土壤湿度数据进行结果验证,指出 TVDI 与实测 土壤湿度拟合方程可决系数 R²在0.598至 0.722 之 间,满足精度要求。熊世为等^[15]利用 HJ-1B 星 CCD 和 IRS 数据,建立 NDVI - T。特征空间并计算 TVDI,对 2012 年 3 月 26 日宿迁市土壤水分信息进 行遥感监测,指出 TVDI 与 10 cm 深和 20 cm 深土壤 湿度的相关性达到极显著水平。王纯枝等[16]采用 MODIS 数据产品 MOD13A2 和 MOD11A2 数据,构 建 T_s-NDVI 特征空间,监测黄淮海平原 2004 年冬 小麦旱情,指出 TVDI 与地表 10~20 cm 土壤水分可 决系数最高,TVDI 适合黄淮海平原作物生长季的旱 情动态监测。

将地表温度和植被指数相结合的干旱监测方 法不仅可以弥补基于单一指数的监测方法的不足, 还可以提高干旱遥感监测的精确度和实用性。本 文以河南省 2000 年、2005 年、2010 年和 2015 年 2 月下旬-5 月下旬的旬时间尺度 MODIS NDVI 和 T_s 数据为基础,建立双抛物线型 NDVI - T_s 特征空间, 采用 TVDI 研究河南省旱情的时空分布特征和变化 规律,以期为河南省干旱灾害监测等提供基础数 据,为有关部门制定政策提供科学的决策依据。

1 研究区概况

河南省位于北纬 31°23′~36°22′, 东经 110°21′ ~116°39′之间, 地形西高东低(图1), 见 222 页彩 图。河南省是一个农业大省, 棉、粮、油等主要农产 品产量均居全国前列, 是全国重要的优质农产品生 产基地。河南耕地面积为 7179.2 万 hm², 其中小麦 种植面积约占河南省总种植面积的 37%。立春后, 随着研究区冬小麦陆续进入返青期其需水量明显 增加; 而气温不断回升使得田间蒸发量不断加大. 旱情极有可能迅速发展,对冬小麦返青生长和分蘖 造成危害,进而危及夏粮丰收。

2 数据与方法

2.1 数据来源与处理

2000年、2005年、2010年和2015年2月26日 到6月1日 MODIS 数据来源于美国宇航局 NASA (http://revert. echo.nnsn.gov/revert/)。 NDVI 数据 来自 16d 合成分辨率为 250m 的 MOD13Q1 数据集 (MODIS/Terra Vegetation Indices 16 - Day L3 Global 250m SIN Grid), T. 数据来自分辨率为 1000 m 的 MOD11A2 数据集(MODIS/Terra Land Surface Temperature/Emissivity 8 - Day L3 Global/1 km SIN Grid)。16 天数据选取时间段为:2000 年、2005 年、 2010年和2015年的2月26日~3月13日、3月14 日~3月29日、3月30日~4月14日、4月15日~4 月30日、5月1日~5月16日和5月17日~6月1 日,涵盖冬小麦生长周期的冬灌~返青、返青~拔 节、拔节~抽穗、抽穗、乳熟和成熟六个阶段。地面 观测数据包括土壤相对湿度和降雨量数据,其中前 者来自中国农作物生长发育和农田土壤湿度数据 集,观测站点个数为17个(图1),见222页彩图;后 者来自于中国逐日网格降水量实时分析系统(1.0 版)数据集,两类数据下载网址为 http://data.cma. cn/data/

利用 MRT (modis reprojection tool)软件结合 Cygwin,实现对 2000~2015 年 MODIS NDVI 和 T_s数 据的投影转换(将 integerized sinusoidal grid 转换为 Geographic 投影)和拼接。由于 NDVI 影像是 16d 合 成的,T_s影像是 8d 合成的,为了保证时相一致,利 用最大值合成法将两期 8d 合成 T_s影像合并为一期 16d 合成影像,并将其重采样为 250m。以0.01为步 长,利用 JAVA 语言编程求取相同 NDVI 下对应的 地表温度最大值和最小值并在 Excel 工具下制作得 到干湿边散点图。将每日降水量栅格数据累加合 成与 MODIS 数据时相相同的 16d 合成数据。借助 ENVI 5.1 和 ArcGis 10.1,完成数据剪裁、公式计算 以及旱情等级图的制作等。

2.2 双抛物线型特征空间的建立

Sandholt 等^[12]基于 NDVI – T_s 三角形或梯形特 征空间,提出了 TVDI,计算公式为:

$$TVDI = \frac{T_{\rm s} - T_{\rm smin}}{T_{\rm smax} - T_{\rm smin}}$$
(1)

式中,*TVDI*为温度植被干旱指数;*T*_s为任意像元地 表温度(K);*T*_{smax}为相同 NDVI 的最小地表温度,对 应 NDVI – T_s 特征空间的干边; T_{smin} 为相同 NDVI 的 最小地表温度, 对应 NDVI – T_s 特征空间的湿边; T_{smax} 和 T_{smin} 可通过 NDVI – T_s 特征空间干、湿边模拟 得到,即

$$T_{\rm smax} = a_1 + b_1 NDVI$$

$$T_{\rm smin} = b_2 + b_2 NDVI$$
(2)

式中, a_1 、 a_2 、 b_1 、 b_2 为干湿边方程系数,由 NDVI – T_s 特征空间散点图线性拟合得到; NDVI 为归一化差 异植被指数。

我国学者刘英等^[17]将 NDVI 扩展到 0.15 以内, 提出了 NDVI – T_s双抛物线型特征空间及其 TVDI 计 算方法,其干湿边方程为:

 $T_{\rm smax} = a_1 NDVI^2 + b_1 NDVI + c_1$

$$T_{\rm smin} = a_2 NDVI^2 + b_2 NDVI + c_2 \tag{3}$$

式中,*c*₁、*c*₂为干湿边方程拟合系数;*NDVI*为归一化 植被指数。

TVDI 的取值范围是 0 到 1。TVDI 越大, T_s 越接 近干边,越干旱;反之,TVDI 越小, T_s 越接近湿边,越 湿润。

3 旱情时空分布特征分析

3.1 干旱指数的构建和适用性

经处理得到 NDVI - T_s特征空间干湿边散点图 (图 2)。由图 2 可知, NDVI - T_s特征空间干边 T_{smax}均 为极大值向下开口的抛物线, 干边可决系数基本接近 0.9;湿边 T_{smin}为极小值向上开口的抛物线, 干湿边呈 明显双抛物线型特征。由表1进一步分析可知,干湿 边拟合方程可决系数均通过了显著性检验(P≤0.05)。

3.2 TVDI 与实测土壤湿度相关性分析

相关研究表明 NDVI 与表层 10cm 土壤相对湿度的相关性较好,与绿色植物的活力和密度关系密切^[18-19]。以河南省 17 个气象站点观测的 10cm 深土壤湿度数据(soil moisture, SM)为横坐标,以双抛物线型 NDVI – T_s特征空间反演得到的 3×3 像元的TVDI 均值为纵坐标,构建 SM – TVDI 散点图(图3),并计算其相关系数。

由图 3 可知,SM 与 TVDI 总体呈现负相关线性 关系,土壤湿度越大,TVDI 越小,反之亦然。从实测 土壤湿度和 TVDI 的线性拟合结果来看,拟合方程 可决系数 *R*²在 0.3~0.5 左右,均通过 *P*≤0.05 显著 性检验,表明 TVDI 可作为干旱监测指标。

3.3 旱情遥感分析

采用 TVDI 作为干旱分级指标,将干旱划分为5 级^[16],即:极湿润(TVDI 为0~0.2);湿润(TVDI 为 0.2~0.4);正常(TVDI 为0.4~0.6);干旱(TVDI 为 0.6~0.8);极干旱(TVDI 为0.8~1)。因为研究区 存在水体、建筑物及数据存在缺失情况,因此添加 以下三种分类:无数据(TVDI 为-1.5~1.49);水体 (TVDI 为-1.49~1.2);建设用地(TVDI 为-1.2~0)。 利用 ArcGis 制作河南省 2000、2005、2010、2015 年 2 月 26 日到 6 月 01 日旱情等级时空分布图(图4)。



图 2 河南省 2000 年 2 月 26 日~6 月 1 日 NDVI – T_s特征空间干、湿边散点图 Fig.2 Scatter diagram of dry and wet edge in NDVI – T_s space of Henan from February 26 to June 1 in 2000

221

表 1 2005、2010 和 2015 年 2 月 26 日-6 月 1 日 NDVI - T_s特征空间的干边和湿边拟合方程

Table 1 Dry and wet edges of the NDVI - T _s space from February 26 to June 1 in 2005, 2010 and 2015		
时间 Time	干边(R^2 为拟合方程的可决系数) Dry edge (R^2 is the decisive coefficient of the fitting equation)	湿边(R^2 为拟合方程的可决系数) Wet edge (R^2 is the decisive coefficient of the fitting equation)
2005 - 02 - 26 ~	$T_{\text{smax}} = -36.193 NDV I^2 + 19.604 NDV I + 298.6$	$T_{\rm smin} = 18.829 NDVI^2 - 6.2479 NDVI + 280.54$
2005 - 03 - 13 2005 - 03 - 14	$R^{2} = 0.9038, P \le 0.05$ $T = -43.784 NDVI^{2} + 30.12 NDVI + 298.91$	$R^2 = 0.6463, P \le 0.05$ T = 21.856NDVI ² - 17.632NDVI+279.35
$2003 - 03 - 14 \sim$ 2005 - 03 - 29	$R^2 = 0.9225, V \le 0.05$	$R^2 = 0.5951, P \le 0.05$
2005 - 03 - 30 ~	$T_{\rm smax} = -49.713 NDVI^2 + 39.997 NDVI + 304.63$	$T_{\rm smin} = 14.901 NDVI^2 - 11.993 NDVI + 286.7$
2005 - 04 - 14	$R^{2} = 0.7914, P \le 0.05$ $T = -42.462 NDVl^{2} + 30.703 NDVl + 306.67$	$R^{2} = 0.5099, P \le 0.05$ $T = 9.2086 NDVI^{2} - 5.6821 NDVI + 291.59$
$2005 - 04 - 15 \approx$ 2005 - 04 - 30	$R^2 = 0.9378, P \le 0.05$	$R^2 = 0.4371, P \le 0.05$
2005 - 05 - 01 ~	$T_{\rm smax} = -37.707 NDVI^2 + 30.334 NDVI + 305.56$	$T_{\rm smin} = 21.82 NDVI^2 - 26.262 NDVI + 287.51$
2005 - 05 - 16	$R^2 = 0.9295, P \le 0.05$	$R^2 = 0.6857, P \le 0.05$
$2005 - 05 - 17 \sim$ 2005 - 06 - 01	$T_{\rm smax} = -43.430/(DVT + 51.301/(DVT + 514.22))$ $R^2 = 0.8898 \cdot P \le 0.05$	$R_{\rm smin} = 52.747 NDV1 - 27.05 NDV1 + 289.04$ $R^2 = 0.6696 P \le 0.05$
2010 - 02 - 26 ~	$T_{\rm smax} = -37.69 NDVI^2 + 23.619 NDVI + 292.33$	$T_{\rm smin} = 52.369 NDVI^2 - 34.387 NDVI + 273.08$
2010 - 03 - 13	$R^2 = 0.7011, P \le 0.05$	$R^2 = 0.7745, P \le 0.05$
$2010 - 03 - 14 \sim$ 2010 - 03 - 29	$T_{\rm smax} = -44.551 NDVI^2 + 29.063 NDVI + 298.4$ $P^2 = 0.018 P \le 0.05$	$T_{\rm smin} = 26.586 NDVI^2 - 19.199 NDVI + 278.96$ $R^2 = 0.6617 R \le 0.05$
2010 - 03 - 30 ~	$T_{\rm smax} = -33.58 NDVI^2 + 22.204 NDVI + 305.25$	$T_{\rm smin} = 7.1429 NDVI^2 - 2.0879 NDVI + 287.28$
2010 - 04 - 14	$R^2 = 0.774, P \le 0.05$	$R^2 = 0.65, P \le 0.05$
$2010 - 04 - 15 \sim$ 2010 - 04 - 30	$T_{\rm smax} = -33.522 NDVI^2 + 22.848 NDVI + 298.71$ $R^2 = 0.8267, R = 0.05$	$T_{\rm smin} = 4.2102NDVI^2 - 1.6872NDVI + 284.54$ $P^2 = 0.2208$
$2010 - 05 - 01 \sim$	$T_{max} = -28.946 NDVI^2 + 18.682 NDVI + 304.82$	$T_{min} = 14.462NDVI^2 - 12.478NDVI + 288.48$
2010 - 05 - 16	$R^2 = 0.8426, P \le 0.05$	$R^2 = 0.2977, P \le 0.05$
$2010 - 05 - 17 \sim$ 2010 - 06 - 01	$T_{\rm smax} = -33.936 NDVI^2 + 24.526 NDVI + 309.14$	$T_{\rm smin} = 11.296 NDVI^2 - 14.937 NDVI + 291.39$
2010 - 00 - 01 $2015 - 02 - 26 \sim$	$R^{2} = 0.9232, P \le 0.05$ $T = -43.419NDVl^{2} + 27.773NDVl + 300.03$	$R^{-} = 0.7197, P \le 0.05$ $T = 0.0717 NDVI^{2} + 10.786 NDVI + 274.27$
2015 - 03 - 13	$R^2 = 0.899, P \le 0.05$	$R^2 = 0.4313, P \le 0.05$
2015 - 03 - 14 ~	$T_{\rm smax} = -38.718NDVI^2 + 26.753NDVI + 302.43$	$T_{\rm smin} = 7.699 NDVI^2 - 3.9548 NDVI + 283.37$
2015 - 03 - 29	$R^{2} = 0.9086, P \le 0.05$ $T = -34.49 NDVI^{2} + 24.773 NDVI + 299.83$	$R^2 = 0.4255, P \le 0.05$ T = 7.5417NDV/2 = 1.7161NDV/+281.23
$2013 - 03 - 30 \sim$ 2015 - 04 - 14	$R^2 = 0.8959, P \le 0.05$	$R^2 = 0.6559, P \le 0.05$
2015 - 04 - 15 ~	$T_{\rm smax} = -26.491 NDVI^2 + 19.428 NDVI + 305.37$	$T_{\rm smin} = 16.194 NDVI^2 - 11.503 NDVI + 290.56$
2015 - 04 - 30	$R^2 = 0.9404, P \le 0.05$	$R^2 = 0.5822, P \le 0.05$
$2015 - 05 - 01 \sim$ 2015 - 05 - 16	$T_{\rm smax} = -30.881 NDV1^2 + 21.194 NDV1 + 304.87$ $R^2 = 0.8666 P \le 0.05$	$T_{smin} = 8.506 / DV T - 6.6436 / DV T + 290.12$ $R^2 = 0.2371 P \le 0.05$
2015 - 05 - 17 ~	$T_{\rm smax} = -28.616 NDVI^2 + 22.155 NDVI + 308.23$	$T_{\rm smin} = 4.1778 NDVI^2 - 12.399 NDVI + 291.99$
2015 - 06 - 01	$R^2 = 0.853, P \le 0.05$	$R^2 = 0.608, P \le 0.05$
0.9	0.9	0.9
0.7	0.7	0.7
IQ 0.5	$\begin{bmatrix} 0.6 \\ 0.5 \end{bmatrix} y = -0.0026x + 0.816 \text{P}$	$\begin{array}{c c} 0.6 \\ \hline 0.5 \\ R^2 = 0.332 \end{array} $
$\begin{array}{c} \leftarrow 0.4 \\ 0.3 \end{array} \begin{bmatrix} y = -0 \\ R^2 = 0.3 \end{bmatrix}$	$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	
0.2	0.2	0.2
0 0 20	40 60 80 100 0 20 40 60	80 100 00 20 40 60 80 100
(1)	SM/% SM/% 2000-02-26~2000-03-13 (2) 2000-03-14~2000	SM/% 0-03-29 (3)2000-03-30~2000-04-14
		(=)
0.9		0.9 0.8
0.7		
$\begin{bmatrix} 0.5 \\ 0.4 \end{bmatrix}$ y=	$-0.0087x + 1.0934 \qquad \qquad$	$\begin{bmatrix} 0.5 \\ 0.5 \\ 0.4 \end{bmatrix} = -0.0042x + 1.0939$
	• • 0.4	$R^2 = 0.2709$
0.2	0.2	0.2
0 <u> </u>	$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	80 100 0 20 40 60 80 100
(4)	3000-04-15-2000-04-30 SNU % (5) 2000-05-01-2000-	-05-16 (6) 2000-05-17~2000-06-01

图 3 2010 年 2 月 26 日~6 月 1 日 10cm 深度土壤湿度与 TVDI 的拟合(图中 R²均为拟合方程的可决系数) Fig.3 Correlation between TVDI and soil moisture in 10cm depth from February 26 to June 1 in 2010 以 2010 年为例,结合 2010 年日降水栅格数据 对 2010 年河南省旱情时空分布特征进行分析。

(a)2010-02-26~2010-03-13:旱情主要分布 在西部、东南部和北部局地,此时段为冬小麦冬灌~ 返青阶段,这个阶段是决定成穗率高低的关键时 期。此时间段内河南省累加降雨量为0~59.75mm, 研究区西部、中部、北部降水量少,仅为0~5mm;降 雨量主要集中在河南省南部区域。因此,旱情主要 发生在西部、东南部和北部局地。



(b)2010-03-14~2010-03-29:西部和北部局 地干旱加重,此时段为冬小麦返青~拔节阶段,此时 植株生长快,需要大量水分和养料,但此时间段几 乎无降雨,仅为 0~3.7mm。为了促进冬小麦的生 长,采取地面灌溉方式,使得研究区东部、南部及北 部部分区域旱情有所缓解。

(c)2010-03-30~2010-04-14:旱情仍主要集中在西部,东部旱情得到有效缓解,此时段为冬小麦拔节~抽穗阶段。2010-04-06日和2010-04-07日分别有一次降水,主要集中在研究区南部和东部。

(d)2010-04-15~2010-04-30:全省旱情得到 缓解,此时段为冬小麦抽穗阶段。2010-04-16 日降 水覆盖全省,研究区东部和南部 2010-04-17、2010-04-20、2010-04-21 日分别有降水,研究区西部 2010-04-23、2010-04-28 日分别降水,此时间段累加降雨 量为 9.15~60.54mm,但北部局地降雨量较小。

(e)2010-05-01~2010-05-16:全省旱情普遍 加重,除东部局地外,其余地方旱情极为严重,此时 段为冬小麦乳熟阶段。此时间全省绝大部分区域 的降雨量为 0.64-13.78mm,降水很快被蒸发和吸 收,未能有效缓解旱情。



图 4 2010 年 2 月 26 日~6 月 1 日河南省旱情等级时空变化图 Fig.4 Temporal and spatial change map of Henan Province drought grade from February 26 to June 1 in 2010

(f)2010-05-17~2010-06-01:全省2010-05-28和2010-06-1日分别出现了均值为22.51mm和 15.39mm的降水,旱情得到全面减轻,但西南部、西 北部旱情仍然持续,此时段为冬小麦成熟阶段。

4 讨论与结论

文章基于双抛物线型 NDVI - T_s特征空间,利用 TVDI 对河南省旱情等级时空变化进行分析,并结合 同期降雨数据,探讨分析河南省旱情时空变化规 律,主要结论为:

(1)利用 MODIS NDVI 和 T_s 数据,发现 NDVI – T_s 特征空间呈双抛物线型,干边方程可决系数 R^2 在 0.9 以上;TVDI 与实测土壤湿度呈现负相关关系,两 者之间的线性拟合方程通过了 $P \leq 0.05$ 的显著性检验;TVDI 监测河南省旱情空间分布基本与降雨量空间分布一致。因而,基于双抛物线型 NDVI – T_s 特征 空间的 TVDI 可以用于研究区旱情监测。

(2)由 2000年、2005年、2010年和 2015年的冬 小麦旱情时空分布特征可知,研究区中南部冬小麦 主产区土壤比较湿润,能够满足冬小麦需水量。

利用气象站点实测土壤湿度与 TVDI 进行精度 验证过程中,两者相关性较低,这是由于一方面 TVDI 是利用多天合成数据所得,而地面实测数据特 定时间的数据,二者在时间尺度方面存有一定的误 差;另一方面,气象站数据为点数据,而 TVDI 数据 分辨率为 250m,二者在空间上难以精确对应^[20]。 于敏等^[21]、孔令寅等^[22]、姜亚珍等^[23]、李红军 等^[24]、闫峰等^[25]研究也表明,NDVI/EVI-T_s特征空 间方法结合了地表反射率和热红外辐射信息,能反 映出一定时空尺度的土壤湿度状况,但容易受到植 被覆盖状态和卫星观测质量的影响,导致特征空间 中湿边的拟合度一般。因此,在后续工作中利用 TVDI 监测旱情需要从空间和时间尺度进行完善。

参考文献:

- [1] 孙丽,王飞,吴全.干旱遥感监测模型在中国冬小麦区的应用[J].农业工程学报,2010,26(1):243-249.
- [2] Yu T, Tian G L. The application of thermal Inertia method the monitoring of soil moisture of North China plain based on NOAA – AVHRR data [J]. Journal of Remote Sensing, 1997, 1(1): 24 – 32.
- [3] Sun L, Chen H W, Zhao L J, et al. The advances of drought monitoring by remote sensing [J]. Journal of Agro – Environment Science, 2004, 23(1): 202–206.
- [4] 杨曦,武建军,闫峰,等.基于地表温度-植被指数特征空间的 区域土壤干湿状况[J].生态学报,2009,29(3):1205-1216.
- [5] 江东,王乃斌,杨小唤,等.植被指数-地面温度特征空间的生

态学内涵及其应用[J].地理科学进展,2001,20(2):146-152.

- [6] 齐述华,王长耀,牛铮.利用温度植被旱情指数(TVDI)进行全国旱情监测研究[J].遥感学报,2003,7(5):420-427.
- [7] 姚春生,张增祥,汪潇.使用温度植被干旱指数法(TVDI)反演 新疆土壤湿度[J].遥感技术与应用,2004,19(6):473-478.
- [8] Wang C, Qi S, Niu Z, et al. Evaluating soil moisture status in China using temperature - vegetation dryness index (TVDI) [J]. Canadian Journal of Remote Sensing, 2004, 30(5): 671-679.
- [9] 李春强,李红军. TVDI 在冬小麦春季干旱监测中的应用[J].
 遥感技术与应用,2008,23(2):161-165.
- [10] Carlson T N, Gillies R R, Perry E M. A method to make use of thermal infrared temperature and NDVI measurements to infer surface soil water content and fractional vegetation cover[J]. Remote Sensing Review, 1994,9(1-2):161-173.
- [11] Moran M, Clarke T, Inoue Y, et al. Estimating crop water deficit using the relation between surface-air temperature and spectral vegetation index[J]. Remote Sensing of Environment, 1994, 49 (3): 246-263.
- [12] Sandholt I, Rasmussen K, Andersen J. A simple interpretation of the surface temperature/vegetation index space for assessment of surface moisture status [J]. Remote Sensing of Environment, 2002, 79(2):213-224.
- [13] 刘英,马保东,吴立新,等.基于 NDVI-ST 双抛物线特征空间的冬 小麦旱情遥感监测[J].农业机械学报,2012,43(5):55-63.
- [14] 刘公英,申海凤,胡佳,等.基于 TVDI 指数的冬小麦旱情动态 研究—以河北省邢台市为例[J].干旱地区农业研究,2015, 33(4):227-232.
- [15] 熊世为,景元书,李卫国.基于 HJ-1B 遥感数据的冬小麦旱 情监测研究[J].麦类作物学报,2013,33(1):84-88.
- [16] 王纯枝,毛留喜,何延波,等.温度植被干旱指数法(TVDI)在 黄淮海平原土壤湿度反演中的应用研究[J].土壤通报,40 (5):998-1005.
- $[\,17\,]$ Liu Y, Wu L X, Yue H. Bi parabolic NDVI T_s space and soil moisture remote sensing in an arid and semi arid area $[\,J\,]$. Canadian Journal of Remote Sensing, 2015, 41(3), 159 169.
- [18] 张树誉,赵杰明,袁亚社,等. NOAA/AVHRR 资料在陕西省干旱 动态监测中的应用[J].中国农业气象,1998,19(05):27-29+33.
- [19] 詹志明,冯兆东. 区域遥感土壤水分模型的方法初探[J].水 土保持研究,2002,9(3):227-230.
- [20] 孙振蓉.京津冀地区冬小麦面积估算和旱情遥感监测研究[D].北京:北京林业大学, 2015.
- [21] 于敏,程明虎,刘辉.地表温度-归一化植被指数特征空间干旱监测方法的改进及应用研究[J].气象学报,2011,69(5):922-931.
- [22] 孔令寅,延昊,鲍艳松,等.基于关键发育期的冬小麦长势遥 感监测方法[J].中国农业气象,2012,33(3):424-430.
- [23] 姜亚珍,张瑜洁,孙琛,等.基于 TVDI 河北省干热风同期土壤 湿度监测研究[J].遥感技术与应用,2014,29(3):442-450.
- [24] 李红军,雷玉平,李春强,等.地表温度-植被指数特征空间时 空尺度效应分析[J].中国生态农业学报,2014,22(10): 1252-1258.
- [25] 闫峰, 艳姣, 吴波.多时间尺度温度-植被指数特征空间旱情监测的差异性[J].地理科学, 2014, 34(8):987-993.