doi:10.3969/j.issn.1003-2029.2023.03.002

基于 Landsat8 TIRS 数据的海表温度 反演算法对比

朱博1,陈正华2,陆永强2,黄荣永2

(1. 广西大学资源环境与材料学院, 广西 南宁 530004; 2. 广西大学海洋学院, 广西 南宁 530004)

摘 要: 海表温度 (Sea Surface Temperature, SST) 是研究气候变化的重要参数,具有重要研究 意义。为了选出适用于近海海域的最优温度反演算法,本文基于 Landsat8 卫星遥感数据,以北 部湾海域为研究区,对比分析了包括辐射方程传输法 (Radiative Transfer Model, RTM)、单窗算 法 (Mono-window model, MW)、单通道算法 (Single-channel model, SC)、线性劈窗算法 (Linear Split-window Algorithm, SW₁) 和非线性劈窗算法 (Non-linear Split-window Algorithm, SW₂) 在内的海表温度反演算法的反演精度并进行了敏感性分析。同时本文利用劈窗协方差-方 差比值法 (Split Window Covariance-variance Ratio, SWCVR) 来反演大气水汽含量数据,减少了 温度反演过程中对外部数据的依赖,研究结果表明:基于 Landsat8 TIRS (Thermal Infrared Sensor) 数据的 SWCVR 法进行大气水汽含量反演的效果较好,误差约在 0.5 g/cm²; 与实测海温数据相 比 SW₂与 SC 算法精度较高,误差约为 0.6 K; RTM 与 SW₁算法次之,误差约为 1.6 K 与 1.9 K; MW 算法精度较低,误差约为 2.5 K; 与 AVHRR (Advanced Very High Resolution Radiometer) SST 产品进行相比两种劈窗算法的精度较高,误差约为 1 K 和 1.3 K, SC 算法精度较劈窗算法 略低,误差约为 1.4 K 左右, RTM 与 MW 算法精度较低,误差约为 2 K 与 3 K; SW₂算法对参 数的敏感性最低,其次是 SC 算法、SW₁算法与 MW 算法, RTM 算法的敏感性最高。 **关键词:** 海表温度; Landsat8; 反演算法; 大气水汽含量

中图分类号: TP701 文献标识码: A 文章编号: 1003-2029 (2023) 03-0009-11

海表温度是海表面海-空水汽与热量交换研究 的一个重要参数^[1],同时海表温度还影响海洋环境 与海洋生物等,通过遥感卫星数据来监测研究区域 的海表温度对于相关海域研究显得尤为重要。热红 外遥感技术因其成本低、速度快、资料同步性好、 可大范围面状观测等优点被广泛应用于海表温度的 变化监测^[2]。相较于搭载 MODIS(Moderate-resolution Imaging Spectroradiometer)传感器的 Terra 和 Aqua 卫星或搭载 AVHRR 传感器的 NOAA(National Oceanic and Atmospheric Administration)系列卫星, Landsat8 遥感卫星所搭载的 TIRS 热红外传感器的 空间分辨率为 100 m,更适用于近海海域等需要高 空间分辨率的海洋研究。

近年来,国内外学者开展了基于 Landsat8 遥感 数据反演温度的研究,史新等¹³对于三河坝流域进 行温度反演,陈瀚阅等¹⁴选择以红沿河核电站附近 的海域作为研究区域进行海表温度反演,结果均表 明辐射方程传输法的精度相比于其他算法更高。段

收稿日期: 2022-11-18

- 基金项目: 广西自然科学基金资助项目(2020GXNSFAA297245); 广西南海珊瑚礁研究重点实验室自主基金资助项目(GXLSCR-SCS2021102)
- 作者简介:朱博(1998—),男,硕士研究生,主要从事遥感环境监测研究。E-mail: zb13736965388@163.com

通讯作者:陈正华(1980—),女,博士,副教授,主要从事遥感和地理信息系统应用研究。E-mail: chen.zhenghua@163.com

广拓等¹⁵对于珠江口区域进行海表温度反演。岳辉 等¹⁶对于神东矿区进行温度反演,反演结果表明单 窗算法精度相较而言更高。孟翔晨等¹⁷对黑河流域 进行温度反演、陆品廷¹⁸对青藏高原地区进行温度 反演,结果显示单通道算法具有较高的反演精度。 而FUJ等¹⁹对舟山海域进行海表温度反演,刑梦玲 等¹⁰⁹对田湾核电站附近的海域进行海表温度反演, 结果均表明劈窗算法精度高于单通道算法。由此说 明利用 Landsat8 TIRS 遥感数据采用不同的算法反 演温度时,在不同的地表类型、大气类型的情况 下,算法精度存在差异。

在基于 Landsat8 TIRS 遥感数据进行温度反演的研究中,大气水汽含量这一重要参数的计算对于 反演结果有较大的影响。宋挺等^[11]对无锡周边地区 进行温度反演采用了 MOD05 大气水汽含量产品数 据作为参数进行计算,但搭载 MODIS 的卫星与 Landsat8 过境时间与重返周期并不相同,并且 MOD05 产品分辨率较低,使得大气水汽含量存在 一定误差。而张永红等^[12]利用 Landsat8 数据对红沿 河核电基地附近水域时根据美国国家环境预报中心 (National Centers for Environmental Prediction, NCEP) 探空数据来计算大气水汽含量,需要大量的实时数 据且计算繁琐。

针对上述问题,本文使用了 5 种包括 RTM、 MW、SC、SW1 及 SW2 在内的较为典型的海表温度 反演算法进行海表温度的反演。同时本文运用了 SWCVR 仅利用 Landsat8 TIRS 数据来进行大气水汽 含量的反演,减少了对实时参数需求的同时降低了 大气水汽含量的反演误差,得到了高分辨率的大气 水汽含量数据,改进了海表温度的反演算法。利用 本文算法,以北部湾海域为研究区进行海表温度反 演实验,并通过与实测采样数据、AVHRR 海表温 度产品进行比较分析,为 Landsat8 TIRS 数据在近 海海域研究中的应用提供参考。

1 数据与研究区

1.1 研究区

研究区位于北部湾区域,在 20.5°N—22.8°N 和 107.5°E—109.8°E 的范围内。研究区气候为南亚热

带季风性气候,终年无霜,干湿季明显,6—9月为雨季。

1.2 数据

1.2.1 Landsta8 数据

本文使用2015 年 10 月 23 日与 2018 年 10 月 31 日北部湾区域的 Landsat8 遥感影像图。

1.2.2 NOAA AVHRR SST 数据

此外,为了验证各种算法的计算精度,本文还 使用了 2015 年 10 月 23 日的 AVHRR 海表温度产 品数据与本文所用海表温度反演算法的反演结果进 行比对,虽然该温度产品并不能完全代表准确的海 表温度,但可以作为反演结果与实测海温数据进行 交叉验证^[13]。AVHRR 海表温度产品是根据NOAA 气 象遥感卫星上所搭载的 AVHRR 传感器数据计算得 到的,其空间分辨率为4 km^[14]。

1.2.3 实测数据

本文所使用的实测数据来自 2015 年 10 月 23 日在卫星过境前后于涠洲岛附近实地采样所得,海 表温度采样点在 21°N—21.1°N 和 109°E—109.1°E 的范围内。

2 研究方法

本文选用了 5 种典型的海表温度反演算法对 Landsat8 数据进行处理计算,其中包括辐射方程传 输法、单窗算法^[15]、单通道算法^[16] 3 种单通道算法, 以及线性劈窗算法^[17]和非线性劈窗算法^[18]两种劈窗 算法。

2.1 辐射方程传输法

辐射方程传输法又称大气校正法,主要是根据 热红外辐射传输模型进行推导,在标准的大气环境 之下对于某处的海表温度 *T*_s,其相对应的海表的黑 体辐射 *B*(*T*_s)表示如下。

$$B(T_s) = \frac{L_{\text{sensor}} - L_{\text{up}}}{\tau \varepsilon} - \frac{(1 - \varepsilon)L_{\text{down}}}{\varepsilon}$$
(1)

式中, L_{sensor} 为星上辐亮度(单位为 W·m⁻²·sr⁻¹· μ m⁻¹),由 Landsat8 遥感数据辐射定标算得; L_{up} 和 L_{down} 分别为大气上下行辐射; τ 为大气透过率; ε 为地表比辐射率,本文由于研究区为北部湾海 域,其中绝大多数地区为水体,设定 Landsat8 的第 10 与第 11 波段比辐射率值如下: ε₁₀ = 0.993 83, ε₁₁ = 0.992 54。

在获得海表的黑体辐射 B(T_s)的基础上计算 其所对应的亮度温度就是海表真实温度,计算公式 如下。

$$T_{s} = k_{2} / \ln(k_{1} / B(T_{s}) + 1)$$
(2)

式中,对于 TIRS Band10 来说, $k_1 = 774.89$ K, $k_2 = 1$ 321.08 K。

2.2 单窗算法

为了减少反演算法对大气廓线的依赖,覃志豪 于 2001 年提出了单窗算法,通过估算大气平均作 用温度将大气辐射进行简化后再使用热红外辐射传 输模型进行计算反演地表温度,该算法的计算公式 如下^[15]。

$$T_s = \frac{1}{C} \{ a(1 - C - D) + [b(1 - C - D) + [b(1 - C - D)] \} \}$$

 $C+D] T_{\text{sensor}} - DT_a \}$ (3)

式中, C、D是中间变量,其中, $C = \tau \times \varepsilon$, $D = (1 - \tau)[1 + (1 - \varepsilon)\tau]; a$ 、b为回归系数; T_{sensor} 为星上亮温; T_a 为大气平均作用温度。

在进行热红外遥感数据反演温度的计算中,不同层的大气温度存在很大的差异且难以计算,导致 其对于反演结果的影响难以减小,使得温度反演 的精度下降。为了减少大气的影响,覃志豪等¹¹⁹提 出了在4种标准大气廓线的模式下基于近地表空气 温度 *T*₀来估计大气平均作用温度 *T*_a。由于本文研 究区处于热带地区,所以根据估算模型得 *T*_a = 17.9769+0.917 15*T*₀。

ROZENSTEIN O 等^[17]和覃志豪等^[19]根据大气辐 射传输软件 LOWTRAN 模拟得到不同温度范围内 TIRS 反演的回归系数。由于本文研究区海表温度 处于 10~40 ℃之间,所以根据模拟结果取回归系 数 $a_{10} = -62.8065$; $b_{10} = 0.4338$; $a_{11} = -67.1728$; $b_{11} = 0.4694$ 。

2.3 单通道算法

单通道算法是 JIMÉNEZ-MUÑOZ J C 等¹⁶⁹利用 普朗克函数与高斯三角滤波函数对遥感数据温度反 演过程中的大气效应进行模拟,得到了以 Landsat数 据为基础反演 T,的算法。在 2014 年时 JIMÉNEZ-MUÑOZ J C 等¹⁶⁹又进一步改进了算法,提出了基于 Landsat8 数据的普适性单通道算法。该算法计算公式如下。

$$T_{s} = \gamma \left[(\psi_{1} L_{\text{sensor}} + \psi_{2}) / \varepsilon + \psi_{3} \right] + \delta$$
 (4)

$$\gamma \approx T_{\text{sensor}}^2 / b_{\gamma} L_{\text{sensor}}$$
 (5)

$$\delta \approx T_{\text{sensor}} - T_{\text{sensor}}^2 / b_{\gamma}$$
 (6)

式中, C_1 , C_2 为常数; $b_{\gamma} = C_2(\lambda^4 / C_1 + 1/\lambda) =$ 1 320.46 K (λ 为 Landsat8 TIRS 热红外传感器的中 心波长); ψ_1 、 ψ_2 和 ψ_3 为大气功能参数, 与大气水 汽含量 ω 相关。

2.4 线性劈窗算法

单通道算法尽管拥有像计算简便,精度高等许 多优点,但其算法所需要的各种各样的实时大气信 息获取困难,估算的参数精度不高,导致存在一定 的误差。而劈窗算法的提出使得反演过程中仅使用 遥感卫星自身数据进行大气校正,减少了对大气参 数的需求,大幅提升了算法的适用性。

Offer Rozenstein 劈窗算法又称线性劈窗算法, SW1 是 ROZENSTEIN O 等^[17]和覃志豪等^[19]根据 Landsat8 TIRS 数据的特点所提出的适用于该热红外 遥感数据温度反演的劈窗算法,其计算公式如下。

$$T_0 = A_0 + A_1 T_{10} - A_2 T_{11} \tag{7}$$

$$A_{0} = \frac{\left[a_{10}D_{11}(1 - C_{10} - D_{10}) - a_{11}D_{10}(1 - C_{11} - D_{11})\right]}{\left(D_{11}C_{10} - D_{10}C_{11}\right)}$$
(8)

$$A_{1} = \frac{1 + [D_{10} + b_{10}D_{11}(1 - C_{10} - D_{10})]}{(D_{11}C_{10} - D_{10}C_{11})}$$
(9)

$$A_{2} = \frac{D_{10}[1 + b_{11}(1 - C_{11} - D_{11})]}{(D_{11}C_{10} - D_{10}C_{11})}$$
(10)

式中, A_0 、 A_1 和 A_2 是中间系数; C_i 、 D_i 为波段 10或11对应的中间变量, $C_i = \tau_i \times \varepsilon_i$, $D_i = (1 - \tau_i)$ [1 + $(1 - \varepsilon_i)\tau_i$]; a_i 和 b_i 为回归系数, $a_{10} = -62.8065$; $b_{10} = 0.4338$; $a_{11} = -67.1728$; $b_{11} = 0.4694_{\circ}$

在基于热红外遥感数据的温度反演过程当中, 大气透过率的计算尤为重要,目前常见的计算大气 透过率方法就是通过确定大气水汽含量与其的关 系,再利用大气水汽含量来推算大气透过率。毛克 彪等^[20]为了得到大气水汽含量与大气透过率间的关 系而对 MODIS 卫星数据的第 31 和 32 波段进行模 拟,将其模拟的推导式应用于 Landsat8 可得出大气 透过率估算方程如下。 $\tau_{10} = -0.106 \ 7\omega + 1.040 \ 2, \ R^2 = 0.994 \ 8 \tag{11}$ $\tau_{11} = -0.125 \ 8\omega + 0.992 \ 3, \ R^2 = 0.995 \ 6 \tag{12}$

2.5 非线性劈窗算法

JIMÉNEZ-MUÑOZ 劈窗算法 SW₂ 是 JIMÉNEZ-MUÑOZ J C 等¹¹⁸结合 Landsat8 TIRS 的数据特点进行 大气辐射传输模拟,提出的一种应用于 Landsat8 TIRS 数据的非线性劈窗反演算法,计算模型如下。

$$T_s = T_{10} + C_1(T_{10} - T_{11}) + C_2(T_{10} - T_{11})^2 + C_0 +$$

$$(C_3 + C_4 \omega)(1 - \varepsilon) + (C_5 + C_6 \omega) \Delta \varepsilon \qquad (13)$$

式中, ε 为平均地表比辐射率, $\Delta \varepsilon = (\varepsilon_{10} - \varepsilon_{11}); C_0$ 至 C_6 是通过大气辐射传输模拟实验后得到的系数。

2.6 大气水汽含量的反演

为了减少温度反演过程中对外部数据的依赖, 本文使用 SWCVR 法基于 Landsat8 TIRS 数据来反演 大气水汽含量,该算法是SOBRINO J 等^[21]提出,并 由 REN H 等^[22]和王猛猛等^[21]优化的。在标准大气环 境下,Landsat8 遥感影像中 N 个相邻像元区域内, 大气条件和比辐射率不发生改变的前提下,仅地表 温度发生改变,利用 SWCVR 法计算公式如下。

$$\omega = a(\tau_j / \tau_i) + b \tag{14}$$

$$\frac{\overline{\tau_i}}{\tau_j} = \frac{\varepsilon_i}{\varepsilon_j} R_{j,i}$$

$$R_{j,i} = \frac{\sum_{k=1}^{N} (T_{i,k} - \overline{T}_i) (T_{j,k} - \overline{T}_j)}{\sum_{k=1}^{N} (T_{j,k} - \overline{T}_j)^2}$$
(15)

式中, $a \ \pi b \$ 为水汽含量模型的系数; $\tau_i \$ 为 i波段的大气透过率; $\tau_i \$ 为 j 波段的大气透过率, $T_{i,k}$ 为第 $k \$ 个像元 i 波段的亮度温度 (K); $T_{j,k} \$ 为第 $k \$ 个像元 j 波段的亮度温度; $\overline{T}_i \$ 为 $N \$ 个像元 i 波段的平 均亮度温度 (K); $\overline{T}_j \$ 为 $N \$ 个像元 j 波段的平均亮度 温度; $\varepsilon_i \$ 为 i 波段的地表比辐射率; $\varepsilon_j \$ 为 j 波段的 地表比辐射率。

根据 REN H 等^[22]于 2015 年提出的验证模型,将 窗口大小设为 N = 14 × 14 时反演结果较好,大气水 汽含量与大气透过率的关系式如下。

$$\omega = -9.674 \times (\tau_j / \tau_i)^2 + 0.653 \tau_j / \tau_i + 9.087 \quad (16)$$

由于大气水汽含量的反演模型窗口大小 N=14×14, 所以经过反演得到了分辨率为 420 m 的大气水汽含 量反演结果图。为了验证大气水汽含量的反演精 度,采用 MOD05-L2 水汽产品数据进行比较分析。 其中 Landsat8 数据卫星过境时间为 2015 年 10 月 23 日 11 点 11 分, MOIDS 数据卫星过境时间为 2015 年 10 月 23 日 10 点 35 分,二者相差 36 min, 可以认为两个时刻大气水汽含量接近。为使其分辨 率相同,对 Landsat8 大气水汽含量反演数据进行重 采样处理至分辨率为 1 000 m 来比较分析。

对比结果显示 Landsat8 大气水汽含量反演结果 平均值为 3.888 684 g/cm²; MODIS 水汽产品平均值 为 3.376 963 g/cm² 两者相对误差为 0.511 721 g/cm²。 结果表明基于 Landsat8 TIRS 数据的 SWCVR 法反演 效果较好,误差约在 0.5 g/cm²。

3 结果分析与讨论

3.1 海表温度反演结果

基于 2015 年 10 月 23 日的 Landsat8 遥感数据 选取计算相关参数后运用不同算法反演海表温度, 图 1 是 5 种海表温度反演算法温度反演结果与 AVHRR SST产品结果图。

从图 1 可以看出, SW₁算法的海表温度反演结 果最大, 其次是 AVHRR SST 产品结果, SC 与 SW₂ 算法反演结果相近, RTM 与 MW 算法反演结果相 近,较于其他算法较小,其中 MW 算法反演结果最 小。将反演结果图由西到东分为 3 个部分,所有的 结果图中都显示西部温度最高,其次是东部,中部 温度最低,说明这些反演算法结果与 SST 产品结果 具有相似的温度变化趋势。

3.2 海表温度反演结果与涠洲岛附近实测数据对比 分析

本文利用 2015 年 10 月 23 日在卫星过境前后 于涠洲岛附近实地采样所得的实测海温数据来验证 海表温度反演算法的精度。表 1 列出了 2015 年 10 月 23 日海表温度反演结果,以及实测海温数据的 比较。图 2 为海表温度反演算法温度反演结果与实 测海表温度分析图。

从表 1 可以看出, RTM、MW、SC、SW1 和 SW₂ 温度反演算法所得到的海表温度反演结果与海 面实测海温数据的绝对误差的平均值分别为 1.61 K、 2.49 K、0.57 K、1.90 K 和 0.59 K。从结果表明,



(e) SW₂算法海表温度反演结果图

(f) AVHRR SST 产品结果图

图 1 5 种海表温度反演算法温度反演结果与AVHRR SST 产品图

SW2 与 SC 算法反演的海表温度结果与实测海温数 据的误差较小,约为 0.6 K 左右; RTM 与 SW1 算法 反演的海表温度结果与实测海温数据的误差相对较 高,分别约为 1.6 K 与 1.9 K 左右; MW 算法反演的海 表温度结果与实测海温数据的误差最大,为 2.5 K 左右。而从图 2 可以看出 SW2 与 SC 算法的拟合数 据线与标准线最为接近,然后是 SW1 算法,RTM 与 MW 算法与标准线相差较大。

综合表 1 与图 2 结果, SW_2 与 SC 算法反演的

海表温度的结果拟合线与实测海温数据最为接近, 且反演结果绝对值误差较小,温度反演精度较高; 而其他3种算法相对而言精度较低,其中RTM与 SW1算法精度相似,MW算法反演精度最低。

3.3 海表温度反演结果与 AVHRR SST 产品对比分析

由于涠洲岛实测采样数据的采样点仅有 12 个 点导致对比分析结果可能存在一定的误差,因此本 文还同时利用了 2015 年 10 月 23 日与 2018 年 10月 31 日的 AVHRR SST 产品对海表温度反演结果进行

表 1 2015 年 10 月 23 日海表温度反演结果与实测海温数据的比较

单位:K

	海表温度										
点位	RTM	MW	SC	SW_1	SW_2	实测海温	RTM 绝对 误差	MW 绝对 误差	SC 绝对误 差	SW ₁ 绝对 误差	SW ₂ 绝对 误差
1	299.08	298.20	300.17	302.48	300.04	300.75	1.67	2.55	0.58	1.73	0.71
2	299.17	298.30	300.46	302.74	300.21	300.95	1.78	2.65	0.49	1.79	0.74
3	299.09	298.22	300.13	302.90	300.36	300.95	1.86	2.73	0.82	1.95	0.59
4	299.02	298.15	299.92	302.69	300.20	300.75	1.73	2.60	0.83	1.94	0.55
5	299.02	298.15	300.06	302.32	299.90	300.25	1.23	2.10	0.19	2.07	0.35
6	299.07	298.19	300.17	302.54	300.07	300.45	1.38	2.26	0.28	2.09	0.38
7	299.11	298.23	300.10	302.64	300.18	300.45	1.34	2.22	0.35	2.19	0.27
8	299.13	298.26	300.19	302.80	300.30	300.95	1.82	2.69	0.76	1.85	0.65
9	298.87	298.00	299.68	301.94	299.61	300.35	1.48	2.35	0.67	1.59	0.74
10	299.13	298.26	300.32	302.86	300.32	300.75	1.62	2.49	0.43	2.11	0.43
11	299.03	298.15	300.01	302.41	299.90	300.75	1.72	2.60	0.74	1.66	0.85
12	299.21	298.34	300.28	302.75	300.18	300.95	1.74	2.61	0.67	1.80	0.77
平均值	299.08	298.21	300.12	302.59	300.11	300.69	1.61	2.49	0.57	1.90	0.59



交叉验证。考虑到 Landsat8 热红外数据与 AVHRR SST 产品存在空间分辨率的差异性,所以在进行海 表温度反演结果与 AVHRR SST 产品对比前对 Landsat8 TIRS 温度反演结果进行重采样处理至 4 km。表 2 与表 3 是 5 种海表温度反演算法温度反 演结果与 AVHRR SST 产品的对比统计表。

表 2 2015 年 10 月 23 日 5 种海表温度反演算法温度反演 结果与 AVHRR SST 产品对比统计表

			单位:K
皙汁		温度	
异伝	最大值	最小值	平均值
RTM	299.85	298.03	298.89
MW	298.98	297.14	298.02
SC	302.10	297.32	299.61
SW_1	303.23	300.97	301.90
SW_2	300.70	298.79	299.60
AVHRR	302.70	300.01	300.93

表 3 2018 年 10 月 31 日 5 种海表温度反演算法温度 反演结果与 AVHRR SST 产品对比统计表

			单位:K
笛沚		温度	
异伝	最大值	最小值	平均值
RTM	300.93	298.87	299.99
MW	299.60	297.55	298.41
SC	303.11	297.68	300.13
SW_1	303.98	301.74	302.62
SW_2	301.43	299.22	300.38
AVHRR	303.50	300.67	301.54

从表 2 统计结果来看, RTM、MW、SC、SW₁、 SW₂ 算法的海表温度反演结果相较于 AVHRR SST 产品的最大值差分别为-2.85 K、-3.72 K、-0.6 K、 0.53 K和-2 K;最小值差分别为-1.98 K、-2.87 K、 -2.69 K、0.96 K和-1.22 K;平均值差分别为-2.04 K、 -2.91 K、-1.32 K、0.97 K和-1.33 K。表 3 的统计 结果显示,RTM、MW、SC、SW₁、SW₂算法的海表 温度反演结果相较于 AVHRR SST 产品的最大值 差分别为-2.57 K、-3.9 K、-0.39 K、0.48 K和 -2.07 K;最小值差分别为-1.8 K、-3.12 K、-2.99 K、 1.07 K和-1.45 K;平均值差分别为-1.55 K、-3.13 K、 -1.41 K、1.08 K和-1.16 K。其中 SW₁算法与 AVHRR SST产品的平均差别最小,其次是 SW₂与 SC 算法,RTM 算法与 AVHRR SST产品的平均差别 较高,MW 算法差别最高。

本文不仅利用最大值、最小值、平均值去检验

海表温度反演算法,还利用绝对误差和均方根误差 来评价海表温度的反演精度,其中绝对误差为算法 计算结果减去 AVHRR SST 产品对应位置的数据, 比较结果如图 3 所示。

由图 3 可得, SW₁反演算法结果与 AVHRR SST 产品相比绝对误差与均方根误差都在 1 K 左右, 误差最小; 其次是 SC 与 SW₂反演算法结果与 AVHRR SST 产品相比绝对误差为 1.3~1.4 K,均方 根误差为 1.4~1.7 K,误差较小; RTM 与 MW 反演 算法相较于其他 3 种反演算法而言反演结果较差, 绝对误差与均方根误差都分别在 2 K 与 3 K 左右。 同时 RTM、MW、SC 这 3 种单通道算法的相关系数 在 0.1~0.3,表示海表温度反演结果与 SST 产品的相 关性较小; 而 SW₁与 SW₂ 的相关系数分别为0.58 与 0.51,说明劈窗算法反演结果与 SST 产品的相关性 较单通道算法更大,与均值统计分析结果一致。

3.4 各种海表温度反演算法中参数敏感性分析

本文对涉及的各种海表温度反演算法参数的敏 感性进行了分析,参数敏感性分析的变化量计算公 式如下。

$$\Delta T_s = |T_s(x + \Delta x) - T_s(x)| \tag{17}$$

式中, $T_s(x + \Delta x)$ 和 $T_s(x)$ 分别为参数值为($x + \Delta x$)和x时反演得到的海表温度; ΔT_s 为各种算法海表温度的反演误差; Δx 为相关参数的误差。

3.4.1 对大气平均作用温度的敏感性分析

在本文所使用的 5 种海表温度反演算法中仅有 MW 算法运用了大气平均作用温度这一参数进行了 温度反演的计算,因此只需对 MW 算法进行大气平 均作用温度的敏感性分析。将该算法中的大气平均 作用温度的变化量分别设定为 2 K、4 K、6 K 和 8 K,同时保持算法中其他参数不变,得到的海表 温度反演结果分别为 297.17 K、296.24 K、295.31 K 和 294.39 K。由温度反演结果可以发现当大气平均 作用温度变化 2 K,MW 算法反演计算得到的海表 温度变化 0.93 K,该算法对大气平均作用温度的敏 感性较高。

3.4.2 对大气水汽含量的敏感性分析

大气水汽含量对于文中所有算法的温度反演结 果都存在一定的影响。大气水汽含量直接作用于 SC和 SW₂算法的海表温度反演计算,是其计算过



(Bias 为绝对误差; RMSE 为均方根误差)

程中的重要参数。对于 RTM、MW 和 SW₁ 这 3 种海 表温度反演算法来说,大气水汽含量并非是温度反 演过程中的直接参数,其是通过改变大气透过率的 大小而间接影响温度反演结果。对各种算法进行大 气水汽含量的敏感性分析,将大气水汽含量的值设 定为 0~6.5 g/cm²,同时保持算法中其他参数不变, 得到的各算法海表温度反演结果如表 4 所示。

根据各种算法海表温度反演结果随大气水汽含

量变化而变化结果可以看出,当大气水汽含量每变 化0.5 g/cm²时,RTM、MW、SC、SW₁和SW₂算法 得到的海表温度反演结果分别变化量为 6.01 K、 0.41 K、0.20 K、0.60 K 和 0.002 9 K。RTM 与 MW算 法的反演温度随水汽变大而变大,且温度变化幅度 越来越大;SC 与 SW₁算法的反演温度也是随水汽 变大而变大,但变化幅度越来越小,当水汽含量超 过一定值时反演温度几乎不变;SW₂的反演温度几 6.0

6.5

反演结果平均值						
					单位:K	
大气水汽含	各	l度				
量/(g·cm ⁻²)	RTM	MW	SC	SW_1	SW_2	
0.0	271.63	296.66	297.26	295.38	299.26	
0.5	274.59	296.79	297.66	297.13	299.26	
1.0	277.79	296.94	298.04	298.40	299.27	
1.5	281.25	297.11	298.37	299.37	299.27	
2.0	285.03	297.30	298.68	300.13	299.27	
2.5	289.16	297.53	298.94	300.75	299.27	
3.0	293.72	297.79	299.18	301.26	299.28	
3.5	298.79	298.09	299.38	301.69	299.28	
4.0	304.48	298.46	299.55	302.06	299.28	
4.5	310.93	298.89	299.69	302.37	299.29	
5.0	318.33	299.42	299.79	302.63	299.29	
5.5	326.97	300.08	299.85	302.86	299.29	

表 4 大气水汽含量为 0~6.5 g/cm² 时,各算法海表温度

乎不受大气水汽含量变化的影响。由此可见 RTM算 法对大气水汽含量的敏感性非常高,其余 4 种反演 算法中 SW₁ 对大气水汽含量的敏感性较高,随后是 MW 和 SC 算法。虽然大气水汽含量直接作用于SW₂ 算法,但该算法对于大气水汽含量的敏感性很低。 3.4.3 对地表比辐射率的敏感性分析

300.93

302.04

299.89

299.89

303.06

303.22

299 30

299.30

337.24

349.77

对文中所涉及的 5 种海表温度反演算法进行地 表比辐射率的敏感性分析,将算法中第 10 与第 11 波段所对应的地表比辐射率变化量设定为 0.01、 0.02、0.03、0.04 和 0.05,同时保持算法中其他参数 不变,得到的各算法海表温度反演结果如表 5 所示。

表 5 不同地表比辐射率变化量时,各算法海表温度 反演结果平均值

					单位:K			
地表比	各	各海表温度反演算法反演的平均温度						
辐射率	RTM	MW	SC	SW_1	SW_2			
-0.05	298.97	298.33	299.56	302.39	299.76			
-0.04	298.93	298.28	299.53	302.25	299.66			
-0.03	298.90	298.23	299.49	302.11	299.57			
-0.02	298.86	298.19	299.45	301.97	299.47			
-0.01	298.83	298.14	299.42	301.83	299.38			
0.00	298.79	298.09	299.38	301.69	299.28			
0.01	298.75	298.05	299.35	301.56	299.19			
0.02	298.72	298.00	299.31	301.42	299.09			
0.03	298.68	297.95	299.27	301.29	299.00			
0.04	298.65	297.91	299.24	301.15	298.90			
0.05	298.61	297.86	299.20	301.02	298.81			

根据各种算法海表温度反演结果随地表比辐射 率变化而变化结果可以看出,当地表比辐射率每变 化 0.01 时,RTM、MW、SC、SW1 和 SW2 算法得到 的海表温度反演结果分别变化量为 0.04 K、0.05 K、 0.04 K、0.14 K 和 0.10 K。分析可得 SW₁算法对于 地表比辐射率的敏感性较高,其次是 SW₂ 与 MW 算法,RTM 与 SC 算法敏感性较低。

通过 5 种海表温度反演算法分别进行大气平均 作用温度、地表比辐射率、大气水汽含量的敏感性 分析、假定大气水汽含量的误差为 1 g/cm²,地表比 辐射率的误差为 0.02,大气平均作用温度的误差为 2 K 的条件下 RTM 算法的综合误差为 12.09 K,MW 算法的综合误差为 1.85 K,SC 算法的综合误差为 0.48 K,SW₁算法的综合误差为 1.48 K,SW2 算法 的综合误差为 0.20 K。综上可得 RTM 算法的敏感 性最高,因此在使用 RTM 算法反演海表温度时需 要获得较为精确的大气参数,否则反演结果会有较 大的误差。其次是 SW₁算法与 MW 算法,SC 算法 与 SW2 算法的敏感性较低。

4 结 论

为了选出适用于近海海域研究的遥感温度反演 算法,本文基于 2015 年 10 月 23 日北部湾区域的 Landsat8 遥感影像图,分别利用了 RTM、MW、 SC、SW₁、SW₂算法进行海表温度反演,并对各种 算法的反演精度进行了评价和敏感性分析。同时, 为了减少反演过程中对外部实时大气数据的依赖, 本文还利用了 SWCVR 法进行大气水汽含量的反 演,主要研究结论如下。

 基于 Landsat8 TIRS 数据的 SWCVR 法进行 大气水汽含量反演的效果较好,误差约 0.5 g/cm²。

(2) 与实测海表温度数据相比,SW₂算法与SC
算法精度较高,温度反演结果较好,误差约为0.6K,
而RTM 与SW₁算法次之,误差约为1.6K与1.9K;
MW 算法精度较低,误差约为2.5K。

(3)与 AVHRR SST 产品相比,两种劈窗算法的精度较高,误差约为1K和1.3K,SC 算法精度较劈窗算法略低,误差约为1.4K左右,RTM与MW 算法精度较低,误差约为2K与3K。

(4) 根据敏感性分析结果可知 SW₂ 算法对参数 的敏感性最低其次是 SC 算法、SW₁ 算法与 MW 算 法, RTM 算法的敏感性最高。

综合考虑两种验证方式与敏感性分析结果可以 看出两种劈窗算法的反演结果相对 3 种单通道算法 而言较好,在 3 种单通道算法中,SC 算法反演结 果好于 RTM 和 MW 算法, MW 算法反演结果较差。 因此, 在基于 Landsat-8 TIRS 热红外数据进行海表 温度反演时, SW₁与 SW₂算法海表温度反演精度较 高,可应用于近海海域研究中进行海表温度的遥感 反演,为近海海域研究提供技术保障与参考。

参考文献:

- [1] 余晓磊,巫兆聪.利用环境一号卫星热红外影像反演渤海海表温度[J].海洋技术,2011,30(2):1-6.
- [2] ZHU L, ZHAO L M, WANG Q, et al. Monitoring the thermal plume from coastal nuclear power plant using satellite remote sensing data: Modeling and validation [J]. Spectroscopy and Spectral Analysis, 2014, 34(11): 3079–3084.
- [3] 史新,周买春,刘振华,等.基于 Landsat 8 数据的 3 种地表温度反演算法在三河坝流域的对比分析[J]. 遥感技术与应用, 2018, 33(3): 465-475.
- [4] 陈瀚阅,朱利,李家国,等.基于Landsat8 数据的 2 种海表温度反演单窗算法对比:以红沿河核电基地海域为例[J].国 土资源遥感,2018,30(1):45-53.
- [5] 段广拓,陈劲松,张彦南,等.基于 LANDSAT 8 卫星热红外影像反演珠江口海表温度[J].应用海洋学学报,2018,37
 (3): 348-355.
- [6] 岳辉,刘英.基于 Landsat 8 TIRS 的地表温度反演算法对比分析[J].科学技术与工程, 2018, 18(20): 200-205.
- [7] 孟翔晨,历华,杜永明,等.Landsat 8 地表温度反演及验证:以黑河流域为例[J].遥感学报,2018,22(5):857-871.
- [8] 陆品廷. 基于 Landsat 8 数据的青藏高原地区地表温度反演研究[D]. 南京:南京信息工程大学, 2018.
- [9] FU J, CHEN C, REN H, et al. Sea surface temperature retrieval from landsat8 thermal infrared remote sensing data in coastal waters[J]. IOP Conference Series: Earth and Environmental Science, 2019, 310(3):32–67.
- [10] 邢梦玲,王迪峰,何贤强,等.基于 Landsat 遥感数据的田湾核电站温排水时空特征研究[J].海洋学研究,2020,38(4): 72-79.
- [11] 宋挺,段峥,刘军志,等.Landsat 8 数据地表温度反演算法对比[J].遥感学报,2015,19(3):451-464.
- [12] 张永红,陈瀚阅,陈宜金,等.基于 Landsat-8/TIRS 的红沿河核电基地海表温度反演算法比对[J]. 航天返回与遥感, 2015, 36(5): 96-104.
- [13] FU J, CHEN C, GUO B, et al. A split-window method to retrieving sea surface temperature from Landsat 8 thermal infrared remote sensing data in offshore waters[J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 2020, 236: 106626.
- [14] BREWIN R J W, DE M L, BILLSON O, et al. Evaluating operational AVHRR sea surface temperature data at the coastline using surfers[J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 2017, 196: 276–289.
- [15] QIN Z, KARNIELI A, BERLINER P. A mono-window algorithm for retrieving land surface temperature from Landsat TM data and its application to the Israel-Egypt border region[J]. International journal of remote sensing, 2001, 22(18):3719–3746.
- [16] JIMÉNEZ-MUÑOZ J C, CRISTOBAL J, SOBRINO J A, et al. Revision of the single-channel algorithm for land surface temperature retrieval from Landsat thermal-infrared data[J]. IEEE Transactions on geoscience and remote sensing, 2008, 47(1): 339– 349.
- [17] ROZENSTEIN O, QIN Z, DERIMIAN Y, et al. Derivation of land surface temperature for Landsat-8 TIRS using a split window algorithm[J]. Sensors, 2014, 14 (4): 5768–5780.
- [18] JIMÉNEZ-MUÑOZ J C, SOBRINO J A, SKOKOVIĆ D, et al. Land surface temperature retrieval methods from Landsat-8 thermal infrared sensor data [J]. IEEE Geoscience and remote sensing letters, 2014, 11(10):1840–1843.
- [19] 覃志豪, LI W J, ZHANG M H, 等. 单窗算法的大气参数估计方法[J]. 国土资源遥感, 2003, 15 (2): 37-43.
- [20] 毛克彪,覃志豪,施建成,等.针对 MODIS 影像的劈窗算法研究[J]. 武汉大学学报(信息科学版), 2005, 30(8): 703-707.

- [21] SOBRINO J, LI Z, STOLL M, et al. Multi-channel and multi-angle algorithms for estimating sea and land surface temperature with ATSR data [J]. International Journal of Remote Sensing, 1996, 17(11): 2089–2114.
- [22] REN H, DU C, LIU R, et al. Atmospheric water vapor retrieval from Landsat 8 thermal infrared images[J]. Journal of Geophysical Research: Atmospheres, 2015, 120(5): 13–18.
- [23] 王猛猛,何国金,张兆明,等.基于 Landsat 8 TIRS 数据的大气水汽含量反演劈窗算法[J]. 遥感技术与应用, 2017, 32 (1): 166-172.

Comparison of Sea Surface Temperature Inversion Algorithms Based on Landsat8 TIRS Data

ZHU Bo¹, CHEN Zhenghua², LU Yongqiang², HUANG Rongyong²

(1. School of Resources, Environment and Materials, Guangxi University, Nanning 530004, China;

2. School of Marine Sciences, Guangxi University, Nanning 530004, China)

Abstract: Sea surface temperature is an important parameter in the study of climate change and has great research significance. In order to select the suitable temperature inversion algorithm for the study of offshore waters, this paper compares and analyzes the inversion of sea surface temperature inversion algorithms including the Radiative Transfer Model (RTM), the Mono-window Model (MW), the Single Channel model (SC), the Linear Split-window Model (SW₁) and the Non-linear Split-window Model (SW₂) based on Landsat8 satellite remote sensing data, using the Beibu Gulf waters as the study area. The sensitivity analysis was also performed. The Split-window Covariance-covariance Ratio method(SWCVR) is also used to invert the atmospheric water vapour content data, reducing the dependence on external data in the temperature inversion process. The results show that: 1The SWCVR method based on Landsat8 Thermal Infrared Sensor (TIRS) data for atmospheric water vapor content inversion is better, with an error of about 0.5 g/cm²; the accuracy of the SW₂ and SC algorithms is higher compared with the measured SST data, with an error of about 0.6 K; the RTM and SW1 algorithms are second, with an error of about 1.6 K and 1.9 K; the MW algorithm is less accurate, with an error of about 2.5 K; the accuracy of the two Split-window Algorithms is higher compared with the Advanced Very High Resolution Radiometer(AVHRR) SST product, with an error of about 1 K and 1.3 K; the accuracy of SC algorithm is slightly lower than that of Split-window algorithm, with errors of about 1.4 K, and the RTM and MW algorithms are less accurate, with errors of about 2 K and 3 K; The SW2 algorithm has the lowest sensitivity to parameters followed by the SC algorithm, and the RTM algorithm has the highest sensitivity.

Key words: sea surface temperature; Landsat8; inversion algorithm; atmospheric water vapor content