## 一种适用于小入射角条件下的白冠海面后向散射模型

曲晓俊,李 晨,戴永寿

(中国石油大学(华东),海洋与空间信息学院,山东 青岛 266580)

摘要:本文提出了一种白冠海面的小入射角星载雷达后向散射模型,模型包括海面非波浪破碎部分和 波浪破碎部分的后向散射。在风的作用下,海浪破碎形成白冠,对星载雷达的后向散射信号造成影响。 文中利用热带降雨测绘任务卫星搭载的降雨雷达(TRMM PR)和欧洲中期天气预报中心(ECMWF)的时 空匹配数据集,拟合得出小入射角下星载雷达海面波浪破碎部分的后向散射模型,并分别与高斯分布/ 非高斯的海浪斜率分布海面的准镜面散射模型组成了白冠海面小入射角星载雷达后向散射模型。经实 测数据对比,本文提出的由非高斯准镜面散射和考虑波浪破碎组合模型有效。

关键词: 白冠海面; 半经验方法; 小入射角; 后向散射模型

中图分类号: TP722.6 文献标识码: A DOI: 10.11759/hykx20201107002

文章编号: 1000-3096(2021)05-0002-07

在海洋环境中,海表面在风的连续作用下产生 波浪,波浪逐渐成长,其波动的非线性增强<sup>[1]</sup>。当风 速达到某一临界值时,波浪发生破碎并在波峰处产 生大量的水沫和水滴,同时在海水内部和表面产生 大量的气泡,这种在波面上清晰可见的白色水体就 是所谓的海洋白冠<sup>[2]</sup>。随着风速持续增强,白冠覆盖 率达到一定值时,海洋白冠会显著改变海面的介电 性质和辐射特性,对星载卫星遥感测量产生影响。研 究表明,在微波波段中白冠引起的海面微波辐射率 与无白冠海面相比较约增加 20%~30%,其特性显著 不同<sup>[3]</sup>。

对于星载遥感雷达来说,依据其工作原理不同, 其入射角各异。工作在小入射角下的星载雷达,海面 对其微波信号的作用主要是准镜面散射;而工作在 中等入射角下的雷达,散射信号以 Bragg 散射为主。 研究海面波浪与雷达散射信号之间的关系,一般采 用物理分析法与经验拟合法两种方法。由于白冠海 面对雷达后向散射信号的影响机理较为复杂,目前 大多数采用经验方法对它们进行研究<sup>[4-5]</sup>。

物理分析法与经验拟合法是两种不同的建模方法。前者通过白冠模型来描述波浪破碎海面的雷达 后向散射信号<sup>[6]</sup>,后者是通过分析大量的实际测量 数据建立经验拟合模型。目前使用物理分析法对白 冠海面雷达后向散射建模的研究都是针对中等入射 角的<sup>[6]</sup>,对适用于小入射角条件下的白冠海面后向 散射物理解析模型的研究较少。Kudryavtsev 等<sup>[7]</sup>在 2003 年提出中等入射角下的半经验模型,此模型考 虑了海面非波浪破碎部分的 Bragg 散射对于雷达后 向散射的贡献,也考虑海面波浪破碎部分对雷达后 向散射的贡献<sup>[7]</sup>,但此模型仅适用于中等入射角。

本文利用热带降雨测绘任务卫星搭载的降雨雷 达(tropical rainfall measuring mission precipitation radar, TRMM PR)和欧洲中期天气预报中心(European centre for medium-range weather forecasts, ECMWF) 的 ERA-interim 再分析数据集产品进行时空匹配,获 得实测数据集,拟合得到白冠海面后向散射影响的 经验模型。结合海面非波浪破碎部分的准镜面散射 模型,建立了适用于小入射角条件下的半经验白冠 海面后向散射模型。

## 1 数据

本文采用的数据来自于热带降雨测绘任务卫星 搭载的降雨雷达 TRMM PR 的后向散射数据和欧洲 中期天气预报中心 ECMWF 的再分析数据产品。通 过对这两者进行时空匹配处理,得到各风速对应的 后向散射数据。

收稿日期: 2020-11-07; 修回日期: 2020-12-24

基金项目: 国家重点研发计划项目(2017YFC1405600); 中央高校基本 科研业务费专项资金资助(17CX02079)

<sup>[</sup>Foundation: National Key Research and Development Program of China, No. 2017YFC1405600; The Fundamental Research Funds for the Central Universities, No. 17CX02079]

作者简介:曲晓俊(1978—), 男,山东莱州人,博士,研究方向:海洋遥 感, E-mail: xjqu@upc.edu.cn; 李晨(1995—),通信作者, 男,山东莱芜人, 硕士研究生,主要从事信号检测与处理研究, E-mail: lc1730508315@ 163.com

#### 1.1 降雨雷达数据

降雨雷达 PR 是一种星载 Ku 波段水平偏振雷达, 其天线是一种电子扫描相控阵,扫描通过星下点的平 面交叉轨迹,星下点空间分辨率为 5.0 km×4.1 km,宽 度为 250 km,从-18°左右到 18°有 49 个入射角,研究 中采用的是其中 0°~10°的小入射角数据。为了避免在 分析过程中受到降雨对后向散射的影响,在时空匹配 过程中根据降雨标志剔除了降雨时的后向散射数据<sup>[8]</sup>。

#### 1.2 欧洲中期天气预报中心数据

欧洲中期天气预报中心 ECMWF 提供了对全球气 候进行数字描述的再分析数据集,可以开放获取并免 费下载大量气象数据。其中 ERA-Interim 再分析数据集 的默认空间分辨率是 0.75°×0.75°(约 80 km),时间分辨 率为 6 h,即按 00、06、12、18 四个时次分别统计。再 分析数据集是根据各个参与国的卫星和地面气象设施 综合起来获取分析的数据,属于由复杂的数学公式计 算出来的模式数据,并同化了雷达和浮标数据,从而 提高了预报的准确性。ERA-Interim 再分析月平均资料 数据集区域范围覆盖全球(0°E~360°E; 90°S~90°N)。

在本文的研究中,选用了 2014 年 6 月的降雨雷 达 PR 的后向散射数据和 ECMWF 的风速数据,通过 时空匹配,获得五个小入射角(2°、4°、6°、8°、10°) 的实测数据集,用于下一步的模型分析和验证。

## 2 方法与实验

#### 2.1 准镜面后向散射模型

在小入射角情况下,星载遥感雷达的后向散射 机制以准镜面散射为主。Barrick<sup>[9]</sup>和 Valenzuela<sup>[10]</sup> 根据粗糙表面的电磁散射原理得出了小入射角下(0° 到15°之间)准镜面散射在后向散射中占主导地位。

如图 1 所示,小入射角星载雷达分别以 0°、2°、 4°、6°、8°和 10°笔形波束扫描海面。雷达观测方位 角为 Ø 时,距离向为雷达照射方向即 OX 轴,方位 向为雷达飞行方向即为 OY 轴。雷达笔形波束 360° 旋转扫描海面。



图 1 小入射角星载雷达观测几何示意图 Fig. 1 Geometric diagram of radar observation

在准镜面散射机制下雷达的后向散射可表示为:

 $\sigma_{\rm QS}^0(\theta,\varphi) = \left| R(0) \right|^2 \pi \sec^4(\theta) p(z_x, z_y), \qquad (1)$ 

式中,  $\sigma_{QS}^0$ 为准镜面后向散射系数,  $\theta$  为电磁波入射 角,  $\varphi$  为波束的方位角,  $|R(0)|^2$  为菲涅耳反射系数,  $p(z_x, z_y)$ 是海浪斜率在迎风向分量  $z_x$ 和侧风向分量  $z_y$ 的联合概率密度函数。对于海浪斜率概率密度分布, Cox 等<sup>[11]</sup>发现二维海浪斜率概率分布接近于高斯分 布, 但也存在偏差。为了系统地修正偏差,将海浪斜 率表示为 Gram-Charlier 级数<sup>[11]</sup>:

$$p(z_{x}, z_{y}) = (2\pi\sigma_{u}\sigma_{c})^{-1} \exp\left[-\frac{1}{2}(\xi^{2}+\eta^{2})\right] \left[1-\frac{1}{6}c_{30}(\xi^{3}+3\xi)-\frac{1}{2}c_{21}(\xi^{2}-1)\eta-\frac{1}{2}c_{12}(\eta^{2}-1)-\frac{1}{6}c_{03}(\eta^{3}+3\eta)+\frac{1}{24}c_{40}(\xi^{4}-6\xi^{2}+3)+\frac{1}{6}c_{31}(\xi^{3}-3\xi)\eta+\frac{1}{4}c_{22}(\xi^{2}-1)(\eta^{2}-1)+\frac{1}{6}c_{13}(\eta^{3}-3\eta)+\frac{1}{24}c_{04}(\eta^{4}-6\eta^{2}+3)+\cdots\right],$$
(2)

式中,  $\xi = z_x / \sigma_u$ ,  $\eta = z_y / \sigma_c$ ,  $\sigma_u$ 、  $\sigma_c$ 为迎风、侧风均方根斜率;  $c_{30}$ 、 $c_{21}$ 、 $c_{12}$ 、 $c_{03}$ 、 $c_{40}$ 、 $c_{31}$ 、 $c_{22}$ 、 $c_{13}$ 和  $c_{04}$ 是与海浪传播方向有关的偏度。在各向同性海面,海浪传播方向有关的偏度  $c_{30} = c_{21} = c_{12} = c_{03} = c_{31} = c_{13} = 0$ , 则 可得到下式:

$$p(\xi,\eta) = (2\pi\sigma_{\rm u}\sigma_{\rm c})^{-1} \exp\left[-\frac{1}{2}(\xi^2+\eta^2)\right] \left[1+\frac{1}{24}c_{40}(\xi^4-6\xi^2+3)+\frac{1}{4}c_{22}(\xi^2-1)(\eta^2-1)+\frac{1}{24}c_{04}(\eta^4-6\eta^2+3)\right].$$
 (3)

假设  $\sigma_u^2 = \sigma_c^2 = \sigma^2 / 2$  ( $\sigma^2$  是总的均方根斜率),可得  $\xi = \eta = \tan \theta / \sigma_u = \sqrt{2} \tan \theta / \sigma$ 。则公式(3)可表示为:

$$p(\theta) = \left(\pi\sigma^{2}\right)^{-1} \exp\left[-\frac{\tan^{2}\theta}{\sigma^{2}}\right] \left[ \left(\frac{c_{04} + c_{40}}{6} + c_{22}\right) \frac{\tan^{4}\theta}{\sigma^{4}} - \left(\frac{c_{04} + c_{40}}{2} + c_{22}\right) \frac{\tan^{2}\theta}{\sigma^{2}} + \frac{1}{4} \left(\frac{c_{04} + c_{40}}{2} + c_{22}\right) + 1 \right].$$
(4)



令  $a_1 = \frac{c_{04} + c_{40}}{6} + c_{22}$  和  $a_2 = \frac{c_{04} + c_{40}}{2} + c_{22}$  代入上式,则获得非高斯分布的准镜面后向散射模型如下:

$$\sigma_{\text{non-G}}^{0}\left(\theta\right) = \frac{\left|R(0)\right|^{2}}{\sigma^{2}\cos^{4}\theta} \exp\left[-\frac{\tan^{2}\theta}{\sigma^{2}}\right] \left[a_{1}\frac{\tan^{4}\theta}{\sigma^{4}} - a_{2}\frac{\tan^{2}\theta}{\sigma^{2}} + \frac{a_{2}}{4} + 1\right],\tag{5}$$

式中, σ<sup>0</sup><sub>non-G</sub> 为非高斯分布的准镜面后向散射系数。 将准镜面后向散射模型(5)的仿真数据与上节中 的所介绍的 2014 年 6 月匹配实测数据集进行比较。 如图 2 所示, 圆圈点数据表示 0°、2°、4°、6°、8°和 10°入射角的实测数据集, 点线表示非高斯分布的准 镜面后向散射模型的仿真值。在风速较大(风速大于 8 m/s)的情况下, 实测数据普遍大于准镜面模型仿真数据; 在入射角为 10°时, 实测和仿真数据较为接近。在风速大于 8 m/s 的情况下, 波浪发生破碎并在 波峰处产生大量的水沫和水滴, 在海水内部和表面 产生大量的气泡, 形成白冠<sup>[2]</sup>, 对遥感测量产生较大影响, 导致模型仿真值与实测值之间产生偏差。



图 2 非高斯准镜面散射模型仿真数据与实测数据的比较

Fig. 2 Comparison between the simulated data of the non- Gaussian quasi-specular scattering model and the measured data

## 2.2 白冠海面后向散射模型

研究白冠海面对雷达电磁波信号的影响,由于 其机理较为复杂,大多采用经验方法进行研究。 Kudryavtsev 等提出的半经验模型指出,海面波浪破 碎部分与非波浪破碎部分对雷达后向散射的影响在 统计上是相互独立的<sup>[7]</sup>,其模型表示为:

$$\sigma_{\text{tol}}^0 = \sigma_{\text{non-wb}}^0 \left( 1 - W \right) + \sigma_{\text{wb}}^0 W , \qquad (6)$$

式中, $\sigma_{tol}^0$ 为整个海面后向散射系数总贡献; $\sigma_{non-wb}^0$ 为海面非波浪破碎部分后向散射系数; $\sigma_{wb}^0$ 为波浪 破碎部分后向散射系数;W为波浪破碎比例参数。波 浪破碎比例参数大多通过数据拟合得到,使用不同 数据源或者不同地区的数据,均会得到的不同的经 验公式。Monahan 等<sup>[13]</sup>采用最小二乘法和加权拟合 法,在仅考虑风速影响而不考虑其他影响因素的条 件下,提出了海上波浪破碎比例参数加入稳定度变 化后的经验公式;王伟等<sup>[12]</sup>给出的波浪破碎比例参 数是将白冠分为白冠和沫流带(即白冠破碎后留在 海面的泡沫)两部分,两者之和称为波浪破碎比例 参数,由观测的实际数据和线性回归方法,得到以 上两者与风速的关系。本文认为采用了文献[12]获 得浪破碎比例参数考虑因素更加全面,故波浪破碎 比例参数为:

$$W = 1.34 \times 10^{-5} U_{10}^{1.93}, \tag{7}$$

式中, U10为海面上方 10 m 处的风速。

根据式(6),可以推导出海面破碎部分的后向散 射系数为:

$$\sigma_{\rm wb}^{0} = \frac{\sigma_{\rm tol}^{0} - \sigma_{\rm non-wb}^{0} \left(1 - W\right)}{W} \,. \tag{8}$$

根据式(8),采用 2014 年 6 月的 PR 降雨雷达后 向散射数据减去非高斯准镜面散射模型的仿真数据, 即可得到海面破碎部分的后向散射数据。Li 等<sup>[14]</sup>发 现海面波浪破碎部分下的后向散射数据与风速具有 相关性,故这里绘制了入射角范围为 2°、4°、6°、8°、 10°的后向散射系数随风速的变化关系图。从图 3 中 可以看出,各个入射角下后向散射系数值随风速表 现出相似的变化,均呈下降趋势。总体而言,后向散 射测量值与风速之间体现了良好的相关性。

根据如上分析,采用二次拟合方法获得海面波浪 破碎部分后向散射系数  $\sigma_{wb}^0$ 和风速  $U_{10}$ 之间的关系:

$$\sigma_{\rm wb}^0 = p_1 U_{10}^2 + p_2 U_{10} + p_3, \qquad (9)$$

式中, *p<sub>i</sub>* (*i*=1, 2, 3)表示为各阶的拟合系数。拟合结果 如表 1 所示。



图 3 波浪破碎部分实测后向散射系数随风速的变化



#### 表 1 海面波浪破碎部分的后向散射系数与风速的拟合系 数表

 Tab. 1
 The fitting coefficients of the backscattering coefficient of the wave-breaking region and wind speeds

入射角	$p_1$	$p_2$	$p_3$
10°	0.002 24	-0.037 75	6.826 55
8°	-0.000 96	-0.024 67	7.847 78
6°	-0.000 98	-0.068 62	9.041 12
4°	-0.000 86	-0.108 84	10.037 10
2°	0.000 29	-0.164 10	10.961 39

#### 2.2.1 非高斯白冠后向散射模型

为了分析非高斯分布的海浪斜率情况下后向散 射模型的具体参数,将公式(6)改写为:

$$\sigma_{\text{tol}-N}^{0} = \sigma_{\text{non}-G}^{0} \left( 1 - W \right) + \sigma_{\text{wb}-NonG}^{0} W, \qquad (10)$$

式中, $\sigma_{non-G}^{0}$ 取代 $\sigma_{non-wb}^{0}$ ,表示为非海浪破碎区域 的后向散射系数用非高斯海浪斜率分布的准镜面后 向散射系数来代替; $\sigma_{wb-NonG}^{0}$ 表示公式(8)在非高斯 斜率分布式得到的海面破碎部分后向散射系数。

图 4 展示了模型(10)的仿真值与 PR 和 ECMWF 实测匹配数据集的对比图。其中, 星号表示实测数据 在各个整数风速处的平均值, 曲线表示模型(10)的 仿真值。计算它们的均方根误差 *S* 与相对误差 δ, 计 算公式见式(11), 结果如表 2 所示, 均方根误差在 0.13~0.26, 相对误差在 1.1%~3.2%。

$$\delta = \sum_{i=1}^{N} \left| \frac{\sigma_{\rm m}^0 - \sigma_{\rm s}^0}{\sigma_{\rm m}^0} \right| \times \frac{100}{N},\tag{11}$$

式中,  $\sigma_{\rm m}^0$ 为 PR 和 ECMWF 实测匹配值,  $\sigma_{\rm s}^0$ 为模型 仿真值, N 为数据点数量。

研究论文・ 11000 ARTICLE



- 图 4 非高斯海浪斜率分布的白冠海面后向散射模型仿真 值与实测值的对比
- Fig. 4 Comparison between the measured and simulated values produced by non-Gaussian backscattering model of the whitecap sea surface

表 2   非局斯日过后回散射模型误差分析
-----------------------

 Tab. 2
 Error analysis table of non-Gaussian whitecap backscattering model

入射角	S/dB	δ/%
10°	0.26	3.2
8°	0.22	2.4
6°	0.18	1.9
4°	0.15	1.5
2°	0.14	1.4

可以看出,2°入射角的均方根误差与相对误差最小, 随着入射角增大,均方根误差与相对误差也随之增加。

#### 2.2.2 高斯白冠后向散射模型

将式(5)中系数 *a*<sub>1</sub>和 *a*<sub>2</sub>设置为零,则得到高斯分 布海浪斜率的准镜面散射模型。为了分析高斯分布 的海浪斜率情况下后向散射模型的具体参数,将公 式(6)改写为:

$$\sigma_{\text{tol}-G}^{0} = \sigma_{G}^{0} \left(1 - W\right) + \sigma_{\text{wb}-G}^{0} W, \qquad (12)$$

式中, $\sigma_{G}^{0}$ 为高斯海浪斜率分布的准镜面后向散射系数; $\sigma_{wb-G}^{0}$ 表示公式(8)在高斯斜率分布式得到的海面破碎部分后向散射系数。

图 5 显示了模型(12)的仿真值与实测匹配数据 集的对比图。其中, 星号表示实测数据在各个整数风 速处的平均值, 曲线表示模型(12)的仿真值。计算它 们的均方根误差(RMSE)与平均绝对百分误差(MAPE), 结果如表 3 所示, 其均方根误差在 0.20~0.64, 相对 误差在 1.7%~7.7%。



- 图 5 高斯海浪斜率分布的白冠海面后向散射模型仿真值 与实测值的对比
- Fig. 5 Comparison between the measured and simulated values produced by Gaussian backscattering model of the whitecap sea surface

#### 表 3 高斯白冠后向散射模型误差分析表

Tab. 3 Error analysis table of Gaussian whitecap backscattering model

入射角	RMSE/dB	MAPE/%
10°	0.45	5.1
8°	0.41	4.6
6°	0.35	3.5
4°	0.27	2.6
2°	0.20	1.7

由以上结果可知, 非高斯准镜面散射模型结合 海面波浪破碎部分拟合模型的仿真值误差较小, 平 均均方根误差为 0.19、平均相对误差为 2.08%; 高 斯准镜面散射模型结合海面波浪破碎部分拟合模 型仿真值误差较大, 平均均方根误差为 0.38、平均 绝对百分误差为 4.08%。故非高斯准镜面散射模型 结合海面波浪破碎部分拟合模型描述白冠海面的 后向散射效果更好。

#### 2.3 模型验证

为了进一步验证非高斯准镜面散射和考虑波浪 破碎组合模型的准确性,这里使用了 2014 年 1 月的 PR 和 ECMWF 实测匹配数据集来进行验证。如图 6 所示,横坐标表示实测匹配数据集,纵坐标表示利 用所建立的模型(10)计算得到的预测值。

为了观察了实测值和预测值的分布情况,并使 结果更加直观,绘制了 45°参考线。当数值在参考线 附近时,表示预测值与实测值接近。如图 6 所示,仿



真值与实测值一致,且均方根误差为 0.17 dB,相关 系数为 0.81。



图 6 模型仿真值与实测值的比较

Fig. 6 Comparison between the simulated and measured values of the model

## 3 结论

本文针对白冠海条件下的海面,利用降雨雷达 PR 的后向散射数据匹配 ECMWF 的风速数据作为数 据源,采用半经验方法得到了海面波浪破碎部分的 拟合模型,结合准镜面散射模型提出了一种白冠海 面的小入射角后向散射模型,通过实测数据验证了 该模型的准确性。

#### 参考文献:

- [1] 刘淑波.泡沫覆盖海面微波辐射机理研究[D].青岛: 中国科学院海洋研究所, 2015.
   LIU Shubo. Research for the microwave radiation mechanism of foam-covered sea surface[D]. Qingdao: Institute of Oceanology, China Academy of Sciences, 2015.
- [2] 于婷.由卫星资料反演全球白冠覆盖率的初步研究[D]. 青岛:中国海洋大学,2008.
   YU Ting. The preliminary study of whitecap coverage estimated from routine satellite measurements over the global ocean[D]. Qingdao: Ocean University of China, 2008.
- [3] 林风. 粗糙海面电磁波散射与杂波特性分析[D]. 西安: 西安电子科技大学, 2007.

LIN Feng. Analysis of characteristics of electromagnetic wave scattering and clutter from rough ocean surface[D]. Xi'an: Xi'an University of Electronic Science and Technology, 2007.

- [4] FREILICH M H, VANHOFF B A. The relationship between winds, surface roughness, and radar backscatter at Low incidence angles from TRMM precipitation radar measurements[J]. Journal of Atmospheric & Oceanic Technology, 2003, 20(4): 549-562.
- [5] LI X, HE Y, ZHANG B. Ku-Band sea surface radar backscatter at low incidence angles under extreme wind conditions[J]. IEEE Transactions on Geoscience & Remote Sensing, 2017, 7(3/4): 537-550.
- [6] 田纪伟,曹红杰,覃正.海浪破碎对海面微波后向散射 系数的影响[J]. 中国科学(D 辑), 2001, 31(4): 342-352. TIAN Jiwei, CAO Hongjie, QIN Zheng. Effect of wave breaking on microwave backscattering coefficient of sea surface[J]. Chinese Science (Series D), 2001, 31(4): 342-352.
- [7] KUDRYAVTSEV V, HAUSER D, GAUDAL G, et al. A semiempirical model of the normalized radar cross- section of the sea surface 1. Background model[J]. Journal of Geophysical Research Oceans, 2003, 108(C3): 8054.
- [8] LI X, HE Y, ZHANG B. Simulation and retrieval of CFOSAT at whitecap sea[C]. IEEE International Geoscience and Remote Sensing Symposium, 2016: 5808-5811.
- [9] BARRICK D E. Correction to rough surface scattering based on the specular point theory[J]. IRE Transactions on Antennas and Propagation, 1969, 17(1): 81.
- [10] VALENZUELA G R. Theories for the interaction of electromagnetic and oceanic waves-A review[J]. Boundary-Layer Meteorology, 1978, 13(1/4): 61-85.
- [11] COX C, MUNK W. Slopes of the sea surface deduced from photographs of sun glitter[J]. Bulletin of the Scripps Institution of Oceanography, 1956, 6 (9): 401-488.
- [12] 王伟, 徐德伦, 楼顺里, 等. 海面阻力系数与白浪覆 盖率的关系[J]. 海洋与湖沼, 1990, 21(6): 516-521.
  WANG Wei, XU Delun, LOU Shunli, et al. Relationship between drag coefficient of sea surface and whitecap coverage[J]. Oceanologia et Limnologia Sinica[J], 1990, 21(6): 516-521.
- [13] MONAHAN E C, MUIRCHEARTAIGH I Ó. Optimal power-law description of oceanic whitecap coverage dependence on wind speed[J]. Journal of Physical Oceanography, 1980, 10(12): 2094-2099.
- [14] LI X, HE Y, ZHANG B, et al. A geometrical optics model based on the non-Gaussian probability density distribution of sea surface slopes for wind speed retrieval at low incidence angles[J]. International Journal of Remote Sensing, 2016, 37(3/4): 537-550.



# Whitecap sea surface backscattering model for low incidence angles

## QU Xiao-jun, LI Chen, DAI Yong-shou

(College of Oceanography and Space Informatics, China University of Petroleum, Qingdao 266580, China)

Received: Nov. 7, 2020

Key words: whitecap sea surface; semi-empirical method; low incidence angles; backscattering models

**Abstract:** This study presents a spaceborne radar backscattering model of a whitecap sea surface under low incidence angles, which includes the backscatters of the non-wave-breaking region and the wave-breaking region of the sea surface. With wind, the broken waves form whitecaps, which affect the backscattering signal of the spaceborne radar. The backscattering model of the sea surface wave-breaking region of the spaceborne radar under low incidence angles is fitted based on the space-time collocating datasets of tropical rainfall measuring mission precipitation radar (TRMM PR) and European centre for medium-range weather forecasts (ECMWF). The whitecap sea surface spaceborne radar backscattering model is formed by comparing it with the quasi-specular scattering model under the Gaussian/non-Gaussian probability density distribution of sea surface slopes at low incidence angles. Compared with the measured data, the combined model of non-Gaussian quasi-specular scattering and wave breaking proposed in this paper is found to be effective.

(本文编辑:赵卫红)