

ITU-R P.527-6建议书 (09/2021)

地球表面的电特性

P系列 无线电波传播



前言

无线电通信部门的职责是确保卫星业务等所有无线电通信业务合理、平等、有效、经济地使用无线电频 谱,不受频率范围限制地开展研究并在此基础上通过建议书。

无线电通信部门的规则和政策职能由世界和区域无线电通信大会以及无线电通信全会在研究组的支持下履行。

知识产权政策(IPR)

ITU-R的IPR政策述于ITU-R第1号决议中所参引的《ITU-T/ITU-R/ISO/IEC的通用专利政策》。专利持有人用于提交专利声明和许可声明的表格可从<u>https://www.itu.int/ITU-R/go/patents/zh</u>获得,在此处也可获取《ITU-T/ITU-R/ISO/IEC的通用专利政策实施指南》和ITU-R专利信息数据库。

ITU-R系列建议书				
	(也可在以下网址获得: <u>https://www.itu.int/publ/R-REC/zh</u>)			
系列	标题			
BO	卫星传送			
BR	用于制作、存档和播出的录制; 电视电影			
BS	广播业务(声音)			
BT	广播业务(电视)			
F	固定业务			
Μ	移动、无线电定位、业余和相关卫星业务			
Р	无线电波传播			
RA	射电天文			
RS	遥感系统			
S	卫星固定业务			
SA	空间应用和气象			
SF	卫星固定业务和固定业务系统间的频率共用和协调			
SM	频谱管理			
SNG	卫星新闻采集			
TF	时间信号和频率标准发射			
V	词汇和相关问题			

说明:该ITU-R建议书的英文版本根据ITU-R第1号决议详述的程序予以批准。

电子出版 2022年,日内瓦

©国际电联 2022

版权所有。未经国际电联书面许可,不得以任何手段复制本出版物的任何部分。

ITU-R P.527-6建议书

地球表面的电特性

(1978-1982-1992-2017-2019年-2021年)

范围

本建议书给出采用评估复相对电容率的系统方式来模拟地球表面(包括纯净水、海水、冰川、 土壤和植被)频率高达1000 GHz的电特性的方法。任何情况下,电导率作为频率和温度的函数,均 可经该等计算导出。鉴于之前电容率和电导率低于30兆赫兹(MHz)电特性的信息与ITU-R P.368建 议书和ITU-R P.832建议书之间存在联系,我们将该等信息保留于附件1的附录中。新建模方法与先前 信息完全兼容。

关键词

复电容率、电导率、穿透深度、地球表面、水、植被、土壤、冰川

国际电联无线电通信全会,

考虑到

a) 电特性可通过三个参数表达:磁导率 μ ,电容率ε和电导率 σ ;

b) 通常认为,地球表面的磁导率µ等同于真空状态下的磁导率;

c) 使用复电容率或同等效果的复电容率实部和虚部,表达地球表面的电特性;

d) 需要关于穿透深度频率变化的信息;

e) 地球表面电特性知识广泛用于地波信号强度、陆地终端的地面反射、由地球表面反射或散射导致航空电台和/或航天器之间的相互干扰在内的传播模型等,以及地球科学应用;

f) ITU-R P.368建议书内容包含从1 MHz到30 MHz的地波曲线传播(该等地波曲线传播 由以电容率和电导率为特征的地表条件不同导致);

g) ITU-R P.832建议书内容包含频率低于1 MHz地表电导率的世界地图集。

建议

附件1的信息应用于模拟地球表面的电特性。

附件1

1 引言

本附件给出预测下列地球表面频率高达1000吉赫兹(GHz)的电特性的方法:

- 水
- 海(即含盐分)水
- 干冰和湿冰
- 干土和湿土(沙子、黏土和淤泥的混合物)
- 植被(冰点以上和冰点以下)

2 复电容率

地球表面的特征可用三个参数表示:

- 磁导率 µ,
- 电容率 ε,
- 电导率¹, σ。

磁导率用来衡量物质以应对外加磁场而在其中形成磁场的能力,即磁感应强度B除以磁场强度H。电容率用来衡量物质对抗电场的能力,即电感应强度D除以电场强度E。电导率用来衡量物质传导电流的能力,即物质的电流密度与引起电流流动的电场的比值。

给定入射平面波 $\vec{E}(r,t) = \vec{E}_0 e^{j(\omega t - k \cdot r)}$,径向频率 ω ,时间t,磁导率 μ ,电容率 ϵ 和电导率 σ ,传播波数矢量 \vec{k} 中,k的大小计算如下:

$$k = \sqrt{-j \,\omega \,\mu \left(\,\sigma \,+j \,\omega \,\varepsilon\,\right)} \tag{1a}$$

电容率、磁导率和电导率的真空值为:

- 真空电容率 ε₀ = 8.854 187 817 × 10⁻¹² (F/m)
- 真空磁导率 $\mu_0 = 4\pi \times 10^{-7}$ (N/A²)
- 真空电导率 $\sigma_0 = 0.0$ (S/m)

很容易定义相对电容率 ε_r 和相对磁导率 μ_r ,相对应的真空值如下:

- 相对电容率 $\varepsilon_r = \frac{\varepsilon}{\varepsilon_0}$
- 相对磁导率 $\mu_r = \frac{\mu}{\mu_0}$

 ε 和 μ 分别是介质的相关电容率和磁导率。本建议书假定 $\mu = \mu_0$,该种情况下 $\mu_r = 1$ 。

1 电导率也叫导电性,以区别于其他传导性,如热导率和水力传导系数。下文称为电导率。

如式(la)所示,波数同时取决于 σ 和 ε ,而不是单独其中一个。此外,用于描述如散 射截面、反射系数和折射角等各种无线电波传播机制的其他物理参数的公式,取决于该类组 合的值。此外,这种组合的平方根等于用于描述对流层和电离层的折射率公式。折射率也可 用来描述在毫米波段和光学频段的不同物质。因此,为简化描述各种传播机制的公式以及规 范不同的频段电性特征术语,把这种组合 $\varepsilon = \frac{j\sigma}{\omega}$ 定义为复电容率,用于描述物质的电特 性。

而电容率指 ϵ ,相对电容率指 ϵ_r ,把复相对电容率定义为 $\epsilon'_r - j\epsilon''_r$,即指:

$$\varepsilon'_r - j \varepsilon''_r = \frac{\varepsilon}{\varepsilon_0} - j \frac{\sigma}{\omega \varepsilon_0}$$
 (1b)

其中 ε 是复合值。

式(1b)中 ϵ'_r 是复电容率的实部, ϵ''_r 是复电容率的虚部。当物质暴露在电磁场中时, 复相对电容率的实部 ϵ'_r 与储能有关。复相对电容率的虚部 ϵ''_r 影响能量吸收,称为损耗因 子。式(1b)中的负号与具有 $e^{2j\pi ft}$ (*f*频率,以赫兹为单位,*t*时间,以秒为单位)时间依赖 的电磁场有关。如果时间依赖性为 $e^{-2j\pi ft}$,等式(1b)中的减号(-)符号则被加(+)符 号代替。

在频率高达1 000 GHz的情况下,地球表面的损耗归因于平移(传导电流)电荷运动或 振动(偶极振动)电荷运动。复相对电容率的虚部ε^γ,可分解为两项:

$$\varepsilon''_r = \varepsilon''_d + \frac{\sigma}{2\pi f \varepsilon_0}$$
(2)

其中, ε''_{a} 表示与偶极振动相关的位移电流所导致的损耗, $\frac{\sigma}{2\pi f \varepsilon_{0}}$ 表示传导电流所导致的损耗。

自由电荷的整体平移运动组成的传导电流,是零点(即直流电)频率下唯一的电流。在频率低于跃迁频率的情况下,传导电流大于位移电流 *f*_t,而在频率高于跃迁频率 *f*_t的情况下,位移电流大于传导电流。跃迁频率 *f*_t,即为传导和位移电流相等时的频率:

$$f_{\rm t} = \frac{\sigma}{2\pi \epsilon_0 \epsilon_d''} \tag{3}$$

对于非传导态(无损耗)电介质材料 $\sigma = 0$,因此 $\varepsilon''_{a} = \varepsilon''_{a}$ 。对于其中的某些物质如 干土和干植被, $\varepsilon''_{a} = 0$,因此无论频率如何 $\varepsilon''_{r} = 0$,这已在ITU-R P.2040建议书第2.1.2.3 节中经过深思熟虑。另一方面,对于其他非传导态,如纯净水和干雪, ε''_{a} ,因此 ε''_{r} ,只 有在零位频率时等于零。因此ITU-R P.2040建议书第2.1.2.3节不能应用于该类物质。

对于传导态(有损耗)的电介质物质,如海水和湿土,电导率 σ 有不同于零的有限值。因此可从式(3)推断出,若频率趋于零,对这些物质的复相对电容率的虚部便趋于∞。在该种情况下,用电导率 σ 代替复相对电容率虚部工作会更容易,复相对电容率可以在设置 $\varepsilon_{a}^{\prime\prime}=0$ 之后从式(2)中写入:

$$\sigma = 2 \pi \epsilon_0 f \epsilon_r'' = 0.05563 f_{\text{GHz}} \epsilon_r''$$
(3a)

*f*_{GHz}代表以GHz为单位的频率。对上述关于其他频率的公式的归纳,如ITU-R P.2040建 议书中的式(12)所述,产生两项之和:一项给出电导率,另一项说明与位移电流有关的功 率损耗。

本建议书提供复相对电容率实部 ε'_r和虚部 ε'_r的预测方法,随附的示例图说明不同环境 条件下复相对电容率的实部和虚部随频率的变化趋势。

2.1 分层地基

第5节中的模型适用于均匀的次表面土壤;然而,次表面很少均匀。相反,其包含不同的多层次的厚度和不同的电特性,必须通过引入有效参数的概念对电特性加以考虑,以代表均质土壤。有效参数可和ITU-R P.368建议书中均匀光滑的地面波传播曲线一起使用。

3 穿透深度

下层对地球表面有效电特性的影响程度取决于无线电能的穿透深度, δ , 无线电能穿透 深度规定其深度, 在此深度下, 物质内部电磁辐射场强的振幅下降到其表面(具体而言, 只 是下层)初始值的1/e(约37%)。穿透深度 δ , 在复相对电容率均匀介质 $\epsilon_r (\epsilon_r = \epsilon'_r - j \epsilon''_r)$ 中由下式给出:

$$\delta = \frac{\lambda}{2\pi} \sqrt{\frac{2}{\left[\sqrt{\left(\epsilon_{r}'\right)^{2} + \left(\epsilon_{r}''\right)^{2} - \epsilon_{r}'}\right]}} (m)$$
(4)

式中****为波长(单位: 米)。注意,当式(4)中的复相对电容率虚部趋于零时,穿透深度趋于无穷大。

图1描绘了不同类型的地球表面成分(包括纯净水、海水、干土、湿土和干冰)随频率 的变化的穿透深度的典型值。在20摄氏度(°C)时可计算出纯水和海水的穿透深度,海水盐 度为35g/kg。干土和湿土的穿透深度假定体积含水量分别为0.07和0.5。如图7所示,其他土 壤参数是相同的。在0°C下,可计算出干冰的穿透深度。

图1 地表类型的穿透深度与频率的函数关系图



4 决定土壤有效电特性的因素

土壤电特性的有效值取决于土壤的性质、水分含量、温度、一般地质构造和入射电磁辐射的频率。

4.1 土壤的性质

虽然已有大量测量表明土壤电特性值随土壤的性质不同而变化,该种变化可能是由其吸收和保留水分的能力,而不是土壤的化学成分造成。已证明干燥土壤电导率低至10⁻⁴S/m,一般情况下,壤土的电导率接近10⁻²S/m,与花岗岩同阶。

4.2 水分含量

土壤水分含量是决定土壤电容率和电导率的主要因素。实验室测量表明,当土壤水分含量从低值增加时,由于水分含量会接近这种土壤中正常情况下的值,土壤的电容率和电导率增加至最大值。在一米或更深处,某一特定地点土壤的湿度通常是恒定的。虽然在降雨期间湿度可能会增加,但由于排水和地表蒸发,降雨停止后,湿度会恢复到其恒定值。

不同地点特定土壤的典型水分含量可能会因供有不同排水系统的一般地质构造的不同而有较大差异。

4.3 温度

土壤电特性的实验室测量表明,在低频率下,电导率每摄氏度增加约3%,而电容率在 温度上近似恒定。在冰点处,电导率和电容率通常均大幅下降。

4.4 季节变化

季节变化对土壤表面电特性的影响,主要由土壤顶层含水量和温度的变化引起。

5 复相对电容率的预测方法

以上小节为预测以下地球表面复相对电容率提供预测方法:

- 纯净水(第5.1.1节)
- 海水(即含盐分)(第5.1.2节)
- 纯净冰(第5.1.3.1节)
- 海冰盐水(第5.1.3.2节)
- 海冰(第一年冰和多年冰)(第5.1.3.3节)
- 雪(干雪和湿雪)(第5.1.4节)
- 海水泡沫(第5.1.5节)
- 土壤(沙子、黏土、淤泥和水的混合物)(第5.2节)
- 植被(冰点以上和冰点以下)(第5.3节)

本节中,复相对电容率的实部和虚部的下标是: "pw"代表纯净水, "sw"代表海水, "ice"代表纯净冰, "b"代表海冰盐水, "m"代表海冰, "ds"代表干雪, "ws"代表 湿雪, "f"代表海水泡沫, "soil"代表土壤。纯净水、海水、纯净冰和海冰盐水的复相对 电容率基于其各自成分的特性,因此,海冰、雪、海水泡沫、土壤和植被的复相对电容率基 于两种或更多种成分的混合。

5.1 水

本小节提供纯净水、海水、海水泡沫、冰(纯净冰、海冰盐水和海冰)、雪(干雪和湿雪)的复相对电容率的预测方法。

第5.1.1和5.1.2节对−4 ℃ ≤ T ≤ 40 ℃的温度和0 ppt ≤ S ≤ 40 ppt的盐度有效,其中ppt指的是千分之几。

5.1.1 纯净水

纯净水的复相对电容率 ε_{pw} , 是频率 f_{GHz} (GHz)和温度T(°C)之间的函数关系:

$$\varepsilon_{pw} = \varepsilon'_{pw} - j\varepsilon''_{pw} \tag{5}$$

$$\varepsilon'_{pw} = \frac{\varepsilon_{\rm s} - \varepsilon_1}{1 + (f_{\rm GHz}/f_1)^2} + \frac{\varepsilon_1 - \varepsilon_\infty}{1 + (f_{\rm GHz}/f_2)^2} + \varepsilon_\infty \tag{6}$$

$$\epsilon_{pw}^{\prime\prime} = \frac{(f_{\rm GHz}/f_1)(\epsilon_{\rm S} - \epsilon_1)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_1)^2} + \frac{(f_{\rm GHz}/f_2)(\epsilon_1 - \epsilon_\infty)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_2)^2}$$
(7)

其中:

$$\varepsilon_s = 77.66 + 103.3\Theta$$
 (8)

$$\varepsilon_1 = 0.0671\varepsilon_s \tag{9}$$

$$\varepsilon_{\infty} = 3.52 - 7.52\Theta \tag{10}$$

$$\Theta = \frac{300}{T + 273.15} - 1 \tag{11}$$

 f_1 和 f_2 是德拜弛豫频率:

$$f_1 = 20.20 - 146.4 \ \Theta + 316 \ \Theta^2$$
 (GHz) (12)

$$f_2 = 39.8 f_1$$
 (GHz) (13)

5.1.2 海水

海(含盐分的)水的复相对电容率 ϵ_{sw} , 是频率 f_{GHz} (GHz)、温度 $T(^{\circ}C)$ 和盐度S (g/kg或 ppt)之间的函数关系²。

$$\varepsilon_{sw} = \varepsilon_{sw}' - j\varepsilon_{sw}'' \tag{14}$$

$$\varepsilon_{SW}' = \frac{\varepsilon_{SS} - \varepsilon_{1S}}{1 + (f_{\text{GHz}}/f_{1S})^2} + \frac{\varepsilon_{1S} - \varepsilon_{\infty S}}{1 + (f_{\text{GHz}}/f_{2S})^2} + \varepsilon_{\infty S}$$
(15)

$$\varepsilon_{SW}^{\prime\prime} = \frac{(f_{\rm GHz}/f_{1\rm S})(\varepsilon_{SS} - \varepsilon_{1\rm S})}{1 + (f_{\rm GHz}/f_{1\rm S})^2} + \frac{(f_{\rm GHz}/f_{2\rm S})(\varepsilon_{1\rm S} - \varepsilon_{\infty\rm S})}{1 + (f_{\rm GHz}/f_{2\rm S})^2} + \frac{18\sigma_{SW}}{f_{\rm GHz}}$$
(16)

其中

$$\varepsilon_{ss} = \varepsilon_s \exp(-3.33330 \times 10^{-3}S + 4.74868 \times 10^{-6}S^2)$$
(17)

$$f_{1s} = f_1 \left(1 + S \left(2.3232 \times 10^{-3} - 7.9208 \times 10^{-5}T + 3.6764 \times 10^{-6}T^2 \right) \right)$$
(GHz) (18)

$$\varepsilon_{1s} = \varepsilon_1 \exp(-6.28908 \times 10^{-3}S + 1.76032 \times 10^{-4}S^2 - 9.22144 \times 10^{-5}TS)$$
(19)

$$f_{2s} = f_2 \left(1 + S(-1.99723 \times 10^{-2} + 1.81176 \times 10^{-4}T) \right)$$
 (GHz) (20)

$$\varepsilon_{\infty s} = \varepsilon_{\infty} \left(1 + S(-2.04265 \times 10^{-3} + 1.57883 \times 10^{-4}T) \right)$$
(21)

 $ε_{s}, ε_{1}, ε_{\infty}, f_{1}$ 和 f_{2} 的值取自等式(8)、(9)、(10)、(12)和(13)。此外, σ_{sw}根据下式得出:

$$\sigma_{sw} = \sigma_{35} R_{15} R_{T15} \quad (S/m) \tag{22}$$

$$\sigma_{35} = 2.903602 + 8.607 \times 10^{-2}T + 4.738817 \times 10^{-4}T^2$$

$$-2.991 \times 10^{-6} T^3 + 4.3047 \times 10^{-9} T^4 \tag{23}$$

$$R_{15} = S \frac{(37.5109 + 5.45216S + 1.4409 \times 10^{-2}S^2)}{(1004.75 + 182.283S + S^2)}$$
(24)

$$R_{T15} = 1 + \frac{\alpha_0(T-15)}{(\alpha_1 + T)} \tag{25}$$

$$\alpha_0 = \frac{(6.9431 + 3.28415 - 9.9486 \times 10^{-2}S^2)}{(84.850 + 69.024S + S^2)}$$
(26)

$$\alpha_1 = 49.843 - 0.2276\,S + 0.198\,\times\,10^{-2}S^2 \tag{27}$$

等式 (5) – (7)中纯净水的复相对电容率是当S = 0时等式(14) – (16)的特殊情况。图2显示 T = 20 ℃时,纯净水(S = 0 g/kg)复相对电容率和海水(S = 35 g/kg)复相对电容率与频率 的对比;图3显示T = 0 °C时,纯净水(S = 0 g/kg)复相对电容率和海水(S = 35 g/kg)复相 对电容率与频率的对比。



5.1.3 冰

本节提供了纯净冰、海冰盐水和海冰复相对电容率的预测方法。

5.1.3.1 纯净冰

纯净冰由冷冻的纯净水(即−60 °C ≤ T_{ice} ≤ 0 °C)组成。纯净冰的复相对电容率 $ε_{ice}$ 为:

$$\varepsilon_{ice} = \varepsilon_{ice}' - j \varepsilon_{ice}''$$
(28)

纯净冰的复相对电容率的实部 ϵ'_{ice} 是关于温度 T_{ice} (°C)的函数,与频率无关:

$$\epsilon'_{ice} = 3.1884 + 0.00091 T_{ice}$$
 (29)

纯净冰的复相对电容率的虚部 ϵ''_{ice} 是关于温度 T_{ice} (℃)的函数,对于频率 f_{GHz} (GHz),高至1 000 GHz:

$$\varepsilon_{ice}^{\prime\prime} = \frac{A}{f_{\rm GHz}} + B f_{\rm GHz}$$
(30)

其中

$$A = (0.00504 + 0.00620)\exp(-22.10)$$
(31)

$$B = \frac{0.0207}{T_{ice} + 273.15} \frac{\exp(-\tau)}{(\exp(-\tau) - 1)^2} + 1.16 \times 10^{-11} f_{GHz}^2 + \exp(-9.963 + 0.0372T_{ice})$$
(32)

$$\tau = \frac{335}{T_{ice} + 273.15} \tag{33}$$

和

$$\theta = \frac{300}{T_{ice} + 273.15} - 1 \tag{34}$$

图4展示了当 $T_{ice} = 0$ °C时, 纯净冰的复相对电容率的实部(ϵ'_{ice}) 和虚部(ϵ''_{ice}) 与频率的函数关系。

 10^{1} 10^{0} 纯净冰的复相对电容率 实部 虚部 10⁻¹ 10⁻² 10-3 10^{-4} 10^{2} 10^{-1} 10^{0} 10^{1} 10^{3} 频率(GHz) P.0527-04

图4 纯净冰的复相对电容率与频率的函数关系图 (T_{ice} = 0 °C)

5.1.3.2 海冰盐水

海冰盐水是在海冰形成过程中存在的、带有溶解盐滴的纯净水。海冰盐水的复相对电容 率ε_b为:

$$\varepsilon_b = \varepsilon_b' - j\varepsilon_b'' \tag{35}$$

对 -30 ℃ ≤ *T_{ice}* ≤ -2 ℃ 和可高至1 000GHz的频率*f_{GHz}* (GHz), ε'_b 和 ε''_b 为:

$$\varepsilon_b' = \varepsilon_{b\infty} + \frac{\varepsilon_{bs} - \varepsilon_{b\infty}}{1 + (2\pi\tau f_{GHz})^2}$$
(36)

$$\varepsilon_{b}^{"} = \frac{2\pi\tau f_{GHz} \left(\varepsilon_{bs} - \varepsilon_{b\infty}\right)}{1 + (2\pi\tau f_{GHz})^{2}} + \frac{18\,\sigma_{b}}{f_{GHz}}$$
(37)

其中:

$$\varepsilon_{b\infty} = \frac{82.79 + 8.19 \, T_{ice}^2}{15.68 + T_{ice}^2} \tag{38a}$$

$$\varepsilon_{bs} = \frac{939.66 - 19.068 \, T_{ice}}{10.737 - T_{ice}} \tag{38b}$$

 $2\pi\tau = 0.10990 + 0.13603 \times 10^{-2}T_{ice} + 0.20894 \times 10^{-3}T_{ice}^2 + 0.28167 \times 10^{-5}T_{ice}^3$ (38c)

 T_{ice} (°C) 指的是温度, σ_b (S/m) 是由以下给出的电导率:

$$\sigma_b = \begin{cases} -T_{ice} \exp(0.5193 + 0.08755 T_{ice}), & T_{ice} \ge -22.9 \,^{\circ}C \\ -T_{ice} \exp(1.0334 + 0.1100 T_{ice}), & T_{ice} < -22.9 \,^{\circ}C \end{cases}$$
(39)

 $T_{ice} = -5 \ ^{\circ}$ C和 $-25 \ ^{\circ}$ C时,海冰盐水的复相对电容率的实部(ϵ'_b)和虚部(ϵ''_b)以及与频率的函数关系分别如图5和图6所示。



图6



5.1.3.3 海冰

有两种类型的海冰: a) 第一年的冰和b) 多年的冰。

第一年冰由纯净冰和盐水穴组成,其中盐水穴的形状取决于第一年冰是针状冰还是柱状冰。针状冰是松散的、随机取向的针状冰晶的集合,柱状冰是垂直取向的针状冰晶的集合。 第一年冰的最大厚度在0.3米到2米之间。

多年冰指的是至少经历了一个融化季的冰,与第一年冰相比,它含有更少的盐水和更多的气穴。多年冰通常有2到4米厚,气穴是球形的。

对于第一年冰,盐水容积率v_b由下式给出:

$$v_b = \frac{\rho_{ice} S_{ice}}{F_1(T_{ice}) - \rho_{ice} S_{ice} F_2(T_{ice})}$$
(40)

其中, ρ_{ice} (g/cm³) 为海冰密度,由下式给出:

$$\rho_{ice} = 0.917 - 1.403 \times 10^{-4} T_{ice} \tag{41}$$

 T_{ice} (℃) 为海冰温度, -30 ℃ ≤ T_{ice} ≤ -2 ℃, S_{ice} (ppt) 为海冰盐度, 其中:

$$S_{ice} = \begin{cases} 7.88 - 1.59 \ h_{ice}, & h_{ice} > 0.3573 \ m \\ 14.24 - 19.39 \ h_{ice}, & h_{ice} \le 0.3573 \ m \end{cases}$$
(42)

 h_{ice} (m) 为海冰厚度。使用表1中的系数, F_1 和 F_2 计算如下:

$$F_i(T_{ice}) = \alpha_0 + \alpha_1 T_{ice} + \alpha_2 T_{ice}^2 + \alpha_3 T_{ice}^3, \ i = 1, 2$$
(43)

	-	
+		1
_	-	
-	~	
~~	~	
	-	

系数α₀, α₁, α₂ 和 α₃

系数	$-30^{\circ}\mathrm{C} \leq T_{ice} \leq -22.9^{\circ}\mathrm{C}$		$-22.9^{\circ}C \leq T_{ice} \leq -2^{\circ}C$		
	$F_1(T_{ice})$	$F_2(T_{ice})$	$F_1(T_{ice})$	$F_2(T_{ice})$	
α ₀	9 899	8.547	-4.732	0.089 03	
α ₁	1 309	1.089	-22.45	-0.017 63	
α2	55.27	0.045 18	-0.639 7	-0.000 533	
α3	0.716	0.000 581 9	-0.010 74	-0.000 008 801	

5.1.3.3.1 第一年冰的复相对电容率

本小节提供用于预测针状和柱状第一年冰的复相对电容率的预测方法。

本节中的复相对电容率预测方法适用于-30°C $\leq T_{ice} \leq -2$ °C的温度和高至100 GHz的频率。

a) 针状海冰的复相对电容率

对于针状冰,盐水穴是随机定向的针状体,复相对电容率是各向同性的,由下式给出:

$$\varepsilon_m = \frac{-B + \sqrt{B^2 - 4AC}}{2A} \tag{44}$$

其中:

$$A = 3 \tag{45a}$$

$$B = (3 - 5v_b)(\varepsilon_b - \varepsilon_{ice}) \tag{45b}$$

$$C = -(3 - v_b)\varepsilon_b\varepsilon_{ice} - v_b (\varepsilon_b)^2$$
(45c)

ε_{ice}, ε_b和v_b分别通过式(28)、(35)和(40)计算得到。

 T_{ice} -5°C时,第一年针状海冰的复相对电容率的实部 ($Re\{\epsilon_m\}$) 和虚部 ($Im\{\epsilon_m\}$) 以及与 频率的函数关系如图7所示。



b) 针状海冰的复相对电容率

对于柱状冰,盐水穴是垂直定向的针状体,复相对电容率是各向异性的。分量 ε_{mx} 、 ε_{my} 和 ε_{mz} ,其中x和y轴平行于地球表面,z轴垂直于地球表面,由下式给出:

$$\varepsilon_{mx} = \varepsilon_{my} = \frac{-B + \sqrt{B^2 - 4AC}}{2A} \tag{46}$$

$$\varepsilon_{mz} = \varepsilon_{ice} + v_b \left(\varepsilon_b - \varepsilon_{ice}\right) \tag{47}$$

其中:

$$A = 1 \tag{48a}$$

$$B = (1 - 2v_b)(\varepsilon_b - \varepsilon_{ice}) \tag{48b}$$

$$C = -\varepsilon_b \varepsilon_{ice} \tag{48c}$$

ε_{ice}, ε_b和 ν_b 分别通过式(28)、(35) 和 (40)计算得到。

图8显示了在水平方向上(即x和y)当 $T_{ice} = -5$ °C时柱状海冰的复相对电容率的实部($Re\{\varepsilon_{mx,y}\}$)和虚部($Im\{\varepsilon_{mx,y}\}$)以及与频率的函数关系,图9显示了在垂直方向上(即z)当 $T_{ice} = -5$ °C时柱状海冰的复相对电容率的实部($Re\{\varepsilon_{mz}\}$)和虚部($Im\{\varepsilon_{mz}\}$)以及与频率的函数关系。



图8 水平 $(x \ \pi y)$ 方向上第一年柱状海冰的复相对电容率与频率的函数关系图 $(T_{ice} = -5^{\circ}$ C 且 $h_{ice} = 0.2$ m)

图9

垂直(z)方向上第一年柱状海冰的复相对电容率与频率的函数关系图 $(T_{ice} = -5^{\circ}$ C 且 $h_{ice} = 0.2$ m)



5.1.3.3.2 第一年冰的复相对电容率

对于多年冰(纯净冰和球形气穴的混合物),复相对电容率 ε_m 是各向同性的,由下式给出:

$$\varepsilon_m = \frac{-B - \sqrt{B^2 - 4AC}}{2A} \tag{49}$$

其中:

$$A = 2 \tag{50a}$$

$$B = 1 - 2\varepsilon_{ice} - 3v_a(1 - \varepsilon_{ice}) \tag{50b}$$

$$C = -\varepsilon_{ice} \tag{50c}$$

 ε_{ice} 是式(28)给出的纯净冰的复相对电容率, v_a 是空气容积率。

上述复数相对电容率预测方法适用于 $-30^{\circ}C \leq T \leq -2^{\circ}C$ 的温度和高至100 GHz的频率。

5.1.4 雪

本节中的复数相对电容率预测方法适用于 $-60^{\circ}C \le T \le 0^{\circ}C$ 的温度和高至100 GHz的频率。

5.1.4.1 干雪

干雪的复相对电容率ε_{ds}为:

$$\varepsilon_{ds} = \varepsilon'_{ds} - j\varepsilon''_{ds} \tag{51}$$

其中:

$$\varepsilon'_{ds} = \begin{cases} 1 + 1.9\rho_{ds}, & \rho_{ds} \le 0.5 \ g/cm^3\\ 0.51 + 2.88\rho_{ds}, & \rho_{ds} \ge 0.5 \ g/cm^3 \end{cases}$$
(52)

$$\varepsilon_{ds}^{\prime\prime} = 3\varepsilon_{ice}^{"} f_{ice} \frac{(\varepsilon_{ds}^{\prime})^2 (2\varepsilon_{ds}^{\prime}+1)}{(\varepsilon_{ice}^{\prime}+2\varepsilon_{ds}^{\prime}) [\varepsilon_{ice}^{\prime}+2(\varepsilon_{ds}^{\prime})^2]}$$
(53)

 ρ_{ds} 为干雪密度,单位g/cm³,且 $f_{ice} = \rho_{ds}/\rho_{ice}$,其中 $\rho_{ice} = 0.916$ g/cm³。

图10显示了当 $\rho_{ds} = 0.4 \text{ g/cm}^3$ 、 $\rho_{ice} = 0.916 \text{ g/cm}^3$ 且 $T_{ice} = -10^{\circ}$ C时,干雪的复相对 容积率的实部(ϵ'_{ds})和虚部(ϵ''_{ds})以及与频率的函数关系。



5.1.4.2 湿雪

湿雪是干雪和纯净水的混合物。湿雪的复相对电容率 ε_{ws} 为:

$$\varepsilon_{ws} = \frac{-B + \sqrt{B^2 - 4AC}}{2A} \tag{54}$$

其中:

$$A = 2 \tag{55a}$$

$$B = \varepsilon_{pw} - 2\varepsilon_{ds} - 3F_{wc}(\varepsilon_{pw} - \varepsilon_{ds})$$
(55b)

$$C = -\varepsilon_{pw}\varepsilon_{ds} \tag{55c}$$

 F_{wc} ($0 \le F_{wc} \le 1$)为液态水含量容积率(m^3/m^3); ε_{pw} 和 ε_{ice} 分别为从式(5)和(51)得出的、纯净水和干雪的复相对电容率。图11显示了当 $f_{GHz} = 60$ GHz 且 $T = 0^{\circ}$ C时,湿雪的复相对容积率的实部($Re\{\varepsilon_{ws}\}$)和虚部($Im\{\varepsilon_{ws}\}$)以及与液态水含量容积率的函数关系。



图11 湿雪的复相对电容率与液态水含量容积率的函数关系图 (f_{CHz} = 60 GHz 且 T = 0°C)

5.1.5 海水泡沫

海水泡沫是由海水搅动海岸附近的波浪产生的,由海水和滞留的气泡组成。海水泡沫的 复相对电容率 ε_f 为:

$$\varepsilon_f = \left(f_a + (1 - f_a)\sqrt{\varepsilon_{sw}}\right)^2 \tag{56}$$

其中, f_a (0 $\leq f_a \leq 1$)为空隙容积率, ε_{sw} 为从式(14)得出的、海水的复相对电容率。空隙容积率(m^3/m^3)为气泡体积与总的体积之比,其值在空气-泡沫界面上最大,其值在气泡-海水界面上最小。式(56)中的复相对电容率预测方法适用于温度-4°C $\leq T \leq 40$ °C和高至100 GHz的频率。

图12显示了当 $f_{GHz} = 60 \text{ GHz}, S = 35 \text{ ppt}且T = 20°C时,海水泡沫的复相对电容率的实 部(<math>Re\{\varepsilon_f\}$)和虚部($Im\{\varepsilon_f\}$)与空隙容积率的函数关系。



图12 海水泡沫的复相对电容率与空隙容积率的函数关系图 (f_{GHz} = 60 GHz, T = 20°C 且 S = 35 ppt)

5.2 土壤

土壤的复相对电容率 ε_{soil} , 是关于频率 f_{GHz} (GHz), 温度T (°C), 土壤成分和体积含水量的函数关系。

土壤成分的特征是以下干土成分的体积百分比,可从实地调查和实验室分析中获得干土成分: a) $P_{sand} = \%$ 沙土; b) $P_{clav} = \%$ 黏土; c) $P_{silt} = \%$ 淤泥。

土壤成分也可通过以下来表征: a) 土壤成分混合物的比重(即土壤质量密度除以水的质量密度) ρ_s (g/cm³); b) 体积含水量 m_v (即给定土壤样品的水容量除以土壤总容积, (m³/m³)); c) 土壤体积密度 ρ_b (g/cm³) (即给定体积中土壤质量g cm⁻³)。虽然其不容易直接测量土壤体积密度 ρ_b , 但可以从干燥成分的百分比中得出。如果一个本地伪传递函数不可用,则可以使用以下经验伪传递函数。

 $\rho_b = 1.07256 + 0.078886 ln(P_{sand}) + 0.038753 ln(P_{clav}) + 0.032732 ln(P_{silt})$ (57)

如果任何构成成分的百分比小于1%,则应省略等式(57)中的相应项。所含项的构成 成分百分比应共计为100%。

土壤温度和体积含水量可从星载遥感系统提供的全球地图中获得,土质可从HWSD1.21 (统一世界土壤数据库1.21版)和GLDAS(全球土地数据同化系统)等地质数据库中获得。 如果没有当地数据,则可使用表2。

ITU-R P.527-6建议书

表2显示四种代表土壤类型的典型组成比例、比重和体积密度。

土壤名称	1	2	3	4	
土质类别	砂质壤土	沃土	粉质壤土	淤泥土	
沙土 (%)	51.52	41.96	30.63	5.02	
黏土 (%)	13.42	8.53	13.48	47.38	
淤泥(%)	35.06	49.51	55.89	47.60	
ρ _s	2.66	2.70	2.59	2.56	
$\rho_b (g \text{ cm}^{-3})$	1.6006	1.5781	1.5750	1.4758	

不同土壤类型的物理参数

表2



表2第一行土壤名称结构类型,是基于图13中描绘的土质三角图。

这种预测方法认为土壤是由四个部分组成的混合物: a) 由黏土、沙土和淤泥的混合物组成的土壤微粒; b) 空气; c) 结合水(由于如表面张力的力的作用而附着在土壤颗粒上的水, 其中水层厚度及其电容率和弛豫频率未知。); d)游离水(也称重力水,在土壤孔隙中能自 由流动)。这四个部分组成的混合物的土壤的复相对电容率 ε soil

$$\varepsilon_{soil} = \varepsilon'_{soil} - j\varepsilon''_{soil} \tag{58}$$

其中

$$\varepsilon_{soil}' = \left[1 + \frac{\rho_b}{\rho_s} (\{\varepsilon_{sm}'\}^{\alpha} - 1) + m_v^{\beta'} (\varepsilon_{fw}')^{\alpha} - m_v\right]^{1/\alpha}$$
(59)

$$\varepsilon_{soil}^{\prime\prime} = \left[m_{\rm v}^{\beta^{\prime\prime}} (\varepsilon_{fw}^{\prime\prime})^{\alpha} \right]^{1/\alpha} \tag{60}$$

$$\varepsilon'_{sm} = (1.01 + 0.44 \,\rho_s)^2 - 0.062 \tag{61}$$

$$\beta' = 1.2748 - 0.00519 P_{sand} - 0.00152 P_{clay}$$
(62)

$$\beta'' = 1.33797 - 0.00603 P_{sand} - 0.00166 P_{clay}$$
(63)

且

$$\alpha = 0.65 \tag{64}$$

ε'_{fw}和 ε''_{fw}分别为游离水复相对电容率的实部和虚部:

$$\varepsilon_{fw}' = \frac{\varepsilon_s - \varepsilon_1}{1 + (f_{\text{GHz}}/f_1)^2} + \frac{\varepsilon_1 - \varepsilon_\infty}{1 + (f_{\text{GHz}}/f_2)^2} + \varepsilon_\infty + \frac{18\,\sigma_{eff}'(\rho_s - \rho_b)}{f_{\text{GHz}}}\tag{65}$$

$$\varepsilon_{fW}^{\prime\prime} = \frac{(f_{\rm GHz}/f_1)(\varepsilon_s - \varepsilon_1)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_1)^2} + \frac{(f_{\rm GHz}/f_2)(\varepsilon_1 - \varepsilon_\infty)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_2)^2} + \frac{18 \,\sigma_{eff}^{\prime\prime}}{f_{\rm GHz}} \frac{(\rho_s - \rho_b)}{\rho_s m_{\rm V}} \tag{66}$$

$$\epsilon_{s}, \epsilon_{1}, \epsilon_{\infty}, f_{1} \pi f_{2}$$
可以从式(8)、(9)、(10)、(12)和(13)中计算得出, $\sigma'_{eff} \pi \sigma''_{eff}$ 计算如下:

$$\sigma'_{eff} = (f_{\rm GHz}/1.35) \left(\frac{\sigma_1 - \sigma_2}{1 + (f_{\rm GHz}/1.35)^2}\right)$$
(67)

$$\sigma_{eff}^{\prime\prime} = \sigma_2 + \frac{\sigma_1 - \sigma_2}{1 + (f_{\rm GHz}/1.35)^2}$$
(68)

且.

$$\sigma_1 = 0.0467 + 0.2204 \,\rho_b - 0.004111 P_{sand} - 0.006614 P_{clay} \tag{69}$$

$$\sigma_2 = -1.645 + 1.939 \,\rho_b - 0.0225622 P_{sand} + 0.01594 P_{clay} \tag{70}$$

图14、图15和图16显示了两种土壤类型的复相对电容率。除体积含水量外,图14和图16 中的土壤成分相同,这表明复相对电容率的实部和虚部与体积含水量有直接关系。





图16

粉质壤土的复相对电容率与频率的函数关系图 $(m_v = 0.07, T = 23 \text{ °C}, \rho_s = 2.59, \rho_b = 1.5750 \text{gcm}^{-3})$ 10 9 砂土: 30.63% 8 黏土: 13.48% 7 淤泥: 55.89% 土壤复相对电容率 6 5 4 实部 3 2 1 虚部 0 10^{-1} 10^{2} 10^{3} 10^{1} 10 频率 (GHz) P.0527-16

5.3 植被

植被的复相对电容率是关于频率*f*_{GHz}(GHz)、温度T (℃)和植被重力含水量, *M_g*的函数, 其定义为:

$$M_g = \frac{M_{mv} - M_{dv}}{M_{mv}} \tag{71}$$

 M_{mv} 是潮湿植被的重量, M_{dv} 是干燥植被的重量。 M_{g} 值介于0.0和0.7之间。

这种预测方法将植被视为块状植被、无盐水、结合水和冰的混合物(如果适用的话)。 该混合物的复相对电容率为

$$\varepsilon_{\rm v} = \varepsilon_{\rm v}' - j\varepsilon_{\rm v}'' \tag{72}$$

第5.3.1节给出了冰点以上植被的复相对电容率的实部ε_ν和虚部ε_ν";第5.3.2节给出冰点以 下植被的复相对电容率的实部ε_ν和虚部ε_ν"。

5.3.1 冰点以上

温度在冰点以上(T>0℃)时,植被复相对电容率的实部和虚部分别是:

$$\varepsilon_{v}' = \varepsilon_{dv} + v_{fw} \left[\varepsilon_{\infty} + \frac{(\varepsilon_{s} - \varepsilon_{1})}{1 + (f_{GHz}/f_{1})^{2}} + \frac{(\varepsilon_{1} - \varepsilon_{\infty})}{1 + (f_{GHz}/f_{2})^{2}} \right] + v_{bw} \left[2.9 + \frac{55[1 + \sqrt{(f_{GHz}/0.02f_{1})}]}{1 + 2\sqrt{(f_{GHz}/0.02f_{1})} + (f_{GHz}/0.01f_{1})} \right]$$
(73)

$$\varepsilon_{\rm V}^{\prime\prime} = v_{fw} \left[\frac{(f_{\rm GHz}/f_1)(\varepsilon_s - \varepsilon_1)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_1)^2} + \frac{(f_{\rm GHz}/f_2)(\varepsilon_1 - \varepsilon_\infty)}{1 + (f_{\rm GHz}/f_2)^2} + \frac{22.86}{f_{\rm GHz}} \right] + v_{bw} \left[\frac{55\sqrt{(f_{\rm GHz}/0.02f_1)}}{1 + 2\sqrt{(f_{\rm GHz}/0.02f_1)} + (f_{\rm GHz}/0.01f_1)} \right] (74)$$

 ϵ_{dv} 为块状植被相对电容率的实部, v_{fw} 为游离水的容积率, v_{bw} 为结合水容积率:

$$\varepsilon_{dv} = 1.7 - 0.74 \, M_g + 6.16 M_g^2 \tag{75}$$

$$\mathbf{v}_{fw} = M_g(0.55 \, M_g - 0.076) \tag{76}$$

$$\mathbf{v}_{bw} = 4.64 M_g^2 / \left(1 + 7.36 M_g^2\right) \tag{77}$$

 ϵ_s 、 ϵ_1 、 ϵ_∞ 、 f_1 和 f_2 可以分别从式 (8)、(9)、(10)、(12)和(13)推导出。

由于式(73)和(74)中对游离水和结合水做出解释,并将温度依赖性列入,因此比 ITU-R P.833建议书中的式(16)更为通用。

图10和图11显示在两个不同重力水含量值下植被复相对电容率的实部和虚部与频率相对 的关系,说明植被复相对电容率的实部和虚部随着重量水含量的增加而增加。

图17 植被的复相对电容率与频率的函数关系图 (*M_g* = 0.68,*T* = 22 °C)



图18 植被的复相对电容率与频率的函数关系图 $(M_g = 0.26, T = 22 \text{ °C})$



5.3.2 冰点以下

冰点以下 ($-20 \circ C \leq T < 0 \circ C$),复相对电容率的实部和虚部为:

$$\varepsilon_{\rm v}' = \varepsilon_{d\rm v} + v_{fw} \left[4.9 + \frac{82.2}{1 + (f_{\rm GHz}/9)^2} \right] + v_{bw} [8.092 + 14.2067 \, X1] + 3.15 \, v_{ice} \tag{78}$$

$$\varepsilon_{\rm v}^{\prime\prime} = v_{fw} \left[\frac{82.2(f_{\rm GHz}/9)}{1 + (f_{\rm GHz}/9)^2} + \frac{11.394}{f_{\rm GHz}} \right] + 14.2067 v_{bw} Y1$$
(79)

其中:

$$\varepsilon_{dv} = 6.76 - 10.24 \, M_g + 6.19 M_g^2 \tag{80}$$

$$\mathbf{v}_{fw} = \left(-0.106 + 0.6591M_g - 0.610M_g^2\right) \exp\left(\left(0.06 + 0.6883M_g + 0.0001M_g^2\right)\Delta\right)$$
(81)

$$\mathbf{v}_{bw} = \left(-0.16 + 1.1876M_g - 0.387M_g^2\right) \exp\left(\left(0.721 - 1.2733M_g + 0.8139M_g^2\right)\Delta\right) \quad (82)$$

$$w_{ice} = A_{ice}\Delta^2 + B_{ice}\Delta + C_{ice}$$
(83)

$$A_{ice} = 0.001 - 0.012M_g + 0.0082M_g^2 \tag{84}$$

$$B_{ice} = 0.036 - 0.2389M_g + 0.1435M_g^2 \tag{85}$$

$$C_{ice} = -0.0538 + 0.4616M_g - 0.3398M_g^2 \tag{86}$$

$$X1 = \frac{1 + (f_{GHz}/1.2582)^{0.2054} \cos(0.2054\pi/2)}{1 + 2 (f_{GHz}/1.2582)^{0.2054} \cos(0.2054\pi/2) + (f_{GHz}/1.2582)^{0.4108}}$$
(87)

$$Y1 = \frac{(f_{GHz}/1.2582)^{0.2054} \sin(0.2054\pi/2)}{1+2 (f_{GHz}/1.2582)^{0.2054} \cos(0.2054\pi/2) + (f_{GHz}/1.2582)^{0.4108}}$$
(88)

$$\Delta = T - T_f \tag{89}$$

植被冰点温度T_f为−6.5℃。

图19和图20显示复相对电容率的实部和虚部与频率和温度相对的关系。这些数字表明, 温度降到冰点以下,会降低植被复相对电容率的实部和虚部值以及这些参数对频率的依赖关 系。当频率在20 GHz以上时,植被的复相对电容率与温度的依赖关系会减弱。



图19 植被的复相对电容率与频率的函数关系图

P.0527-19

图20 植被的复相对电容率与频率的函数关系图 $(M_a = 0.68, T = -10 \, {}^{\circ}\text{C})$ 12 10 8 实部 值被复相对电容率 6 4 2 虚部 0 10^{-1} 10^{1} 10^{2} 10^{3} 10 频率 (GHz)

6 发射率

发射率 ϵ 定义为从材料表面辐射出的能量与在相同温度、频率和观测条件下从完美黑体 发射器辐射出的能量之比。相同频率的发射率和反射率 ρ 通过能量守恒相关,即 $\epsilon + \rho = 1$ 。 某一表面的发射率通过菲涅耳式与其复相对电容率 ϵ 相关:

$$\epsilon = 1 - \left| r_p \right|^2, \quad p = v, h, c \tag{90}$$

其中:

$$r_{\nu} = \frac{\varepsilon \cos \theta - \sqrt{\varepsilon - \sin^2 \theta}}{\varepsilon \cos \theta + \sqrt{\varepsilon - \sin^2 \theta}}$$
(91)

$$r_h = \frac{\cos \theta - \sqrt{\varepsilon - \sin^2 \theta}}{\cos \theta + \sqrt{\varepsilon - \sin^2 \theta}}$$
(92)

$$r_c = \frac{r_v + r_h}{2} \tag{93}$$

下标p = h用于水平极化分量, p = v用于垂直极化分量, 下标p = c用于圆极化。 θ 是入 射波与正入射之间的夹角(即正入射的 $\theta = 0^{\circ}$)。对于正入射的特殊情况,

$$r_{\nu} = \frac{\varepsilon - \sqrt{\varepsilon}}{\epsilon + \sqrt{\epsilon}} \tag{94}$$

$$r_h = \frac{1 - \sqrt{\varepsilon}}{1 + \sqrt{\varepsilon}} \tag{95}$$

在这种情况下:

$$r_{\nu} = \frac{\varepsilon - \sqrt{\varepsilon}}{\varepsilon + \sqrt{\varepsilon}} = -\frac{\sqrt{\varepsilon}}{\sqrt{\varepsilon}} \frac{1 - \sqrt{\varepsilon}}{1 + \sqrt{\varepsilon}} = -\frac{1 - \sqrt{\varepsilon}}{1 + \sqrt{\varepsilon}} = -r_h$$
(96)

则 $r_c = 0$, 而 $\epsilon = 1$ 。

P.0527-20

ITU-R P.527-6建议书

对于正入射和垂直与水平极化分量,图21显示了对应图2所示情况(即T = 20°C和S = 35 ppt)的光滑和平坦定向反射海洋表面的海水发射率;图22显示了对应图15所示情况(即 $P_{sand} = 5.02\%$, $P_{Clay} = 47.38\%$, $P_{silt} = 47.60\%$, $m_v = 0.5$,T = 23°C, $\rho_s = 2.56$, $\rho_b = 1.4758$ g/cm³)的淤泥黏土的发射率;图23显示了对应于图18所示情况(即T = 22°C, $M_g = 0.26$)的植被发射率。



图21 完全光滑海平面海水发射率(T = 20 °C和S = 35 ppt)



图23

植被发射率 ($M_g = 0.26, T = 22$ °C) 1.0 0.9 0.8 0.7 0.6 发射率 0.5 0.4 0.3 0.2 0.1 0.0 10 100 1 000 0.1 1 频率(GHz) P.0527-23

7 海洋的各向同性发射率

海洋的各向同性发射率 ϵ_{ocean} 是极化、频率、入射角、风速、温度和盐度之间的函数关系,十分近似于:

 $\epsilon_{ocean}(p, f_{GHz}, \theta, W, T, S) = \epsilon_{ocean,0}(p, f_{GHz}, \theta, T, S) + \Delta \epsilon_{ocean}(p, f_{GHz}, \theta, W, T, S)$

其中, $\epsilon_{ocean,0}(p, f_{GHz}, \theta, T, S)$ 是第6节中的发射率 ϵ ,使用第5.1.2节海水复电容率 ϵ_{sw} ,而 $\Delta \epsilon_{ocean}(p, f_{GHz}, \theta, W, T, S)$ 是作为风速的函数的增量各向同性发射率。参数为:

p: 极化 (v = 垂直; h = 水平)
f_{GHz}: 频率 (GHz)
θ: 入射角
W: 风速 (m/s)
T: 海洋表面温度 (℃)
S: 盐度 (ppt)

和

$$\Delta \epsilon_{\text{ocean}}(p, f_{\text{GHz}} \theta, W, T, S) = \widehat{\Delta} \epsilon_{\text{ocean}}(p, f_{\text{GHz}}, \theta_{\text{ref}}, W, T, S) \left(\frac{\theta}{\theta_{\text{ref}}}\right)^{x_p} + \frac{1}{2} \left[\widehat{\Delta} \epsilon_{\text{ocean}}(v, f_{\text{GHz}}, \theta_{\text{ref}}, W, T, S) + \widehat{\Delta} \epsilon_{\text{ocean}}(h, f_{\text{GHz}}, \theta_{\text{ref}}, W, T, S) \right] \times \left[1 - \left(\frac{\theta}{\theta_{\text{ref}}}\right)^{x_p} \right]$$
(97)

$$+ \frac{1}{2} \left[\hat{\Delta} \epsilon_{\text{ocean}}(v, f_{\text{GHz}}, \theta_{\text{ref}}, W, T, S) + \widehat{\Delta} \epsilon_{\text{ocean}}(h, f_{\text{GHz}}, \theta_{\text{ref}}, W, T, S) \right] \times \left[1 - \left(\frac{\theta}{\theta_{\text{ref}}}\right)^{x_p} \right]$$
(97)

$$\widehat{\Delta}\epsilon_{ocean}(p, f_{GHz}, \theta_{ref}, W, T, S) = \delta_{ref}(p, f_{GHz}, W) \frac{\epsilon_{ocean,0}(p, f_{GHz}, \theta_{ref}, T, S)}{\epsilon_{ocean,0}(p, f_{GHz}, \theta_{ref}, T_{ref}, S)}$$
(98)

其中, $\theta_{ref} = 55.2^{\circ}, T_{ref} = 20^{\circ}$ C,

$$\delta_{ref}(p, f_{GHz}, W) = \sum_{k=1}^{5} \delta_k(p, f_{GHz}) W^k$$
(99)

表2提供了 $\delta_k(p, f_{GHz})$ 系数。

ITU-R P.527-6建议书

此模型在6.8至85.5 GHz,0和65度之间的地球入射角(即仰角在25和90度之间)有效。 对于高于20 m/s(即72 km/h)的风速,发射率须通过线性外推20 m/s风速的发射率来计算。 表3所列的频率范围之内的发射率可通过在表3频率之间线性内插发射率来计算。

表3

f _{GHz} (GHz)	р	δι	δ2	δ3	δ4	δ5
6.8	v	4.96726E-05	-3.03363E-04	5.60506E-05	-2.86408E-06	4.88803E-08
6.8	h	3.85750E-03	-5.10844E-04	4.89469E-05	-1.50552E-06	1.20306E-08
10.7	v	-2.35464E-04	-2.76866E-04	5.73583E-05	-2.94364E-06	4.89421E-08
10.7	h	4.17650E-03	-6.20751E-04	6.82607E-05	-2.47982E-06	2.80155E-08
18.7	v	3.26502E-05	-3.65935E-04	6.62807E-05	-3.40705E-06	5.81231E-08
18.7	h	5.06330E-03	-7.41324E-04	8.54446E-05	-3.28225E-06	4.01950E-08
37.0	v	-7.03594E-04	-2.17673E-04	4.00659E-05	-1.84769E-06	2.76830E-08
37.0	h	5.63832E-03	-8.43744E-04	1.06734E-04	-4.61253E-06	6.67315E-08
85.5	v	-3.14175E-03	4.06967E-04	-3.33273E-05	1.26520E-06	-1.67503E-08
85.5	h	6.01311E-03	-7.00158E-04	1.26075E-04	-7.27339E-06	1.35737E-07

附件1的后附资料

ITU-R P.368和ITU-R P.832建议书中使用的 表示为电容率和电导率的电特性

1 引言

下方图24是由ITU-R P.527-3建议书的图1重制而来,显示不同地面类型的电导率和电容率的典型值随频率的变化。为给ITU-R P.368建议书和ITU-R P.832建议书的用户提供方便,这些图保留在本建议书的早期修订版本中。

图24 相对电容率ε,和电导率σ与频率的函数关系图

