文章编号: 1001-3806(2005)01-002404

激光在水下传输过程中退偏的蒙特卡罗模拟

夏 珉,杨克成*,许德胜,刘启忠

(华中科技大学 激光技术国家重点实验室, 武汉 430074)

摘要:通过对光子水下传输过程的 M on te Carb模拟,研究了海水对偏振激光的退偏振作用,得到了不同海水深度 的退偏振度,同时研究了不同海水表观光学性质对海水退偏振的影响。结果表明,含有大量粒子的海水对偏振激光有明 显的退偏振作用,当达到某一特定深度时,偏振激光将变成完全非偏振光。海水中分布的大小不一的微粒是海水退偏振 作用的主要原因,同时海水的表观光学性质对海水的退偏振作用有着很显著的影响,随着海水总体衰减系数的增大,偏 振激光完全退偏的传输距离变短。

关键词:蒙特卡罗方法;退偏振;海水光学性质;散射 中图分类号:04363 文献标识码:A

Monte Carlo simulation of depolarization during laser transferring in the water

XIA M in, YANG Ke-cheng, XU De-sheng, LIU Qirzhong (National Laboratory of Laser Technology, HUST, Wuhan 430074 China)

Abstract By means of Monte Carb sinulation of the process that photon transferring in the water, the depolarization of the polarized laser beam in the ocean is studied as well as the effect of different ocean optical properties. The depolarization of different sea depth is obtained. The result shows that seawater with his of particles playes great part in the depolarization of the polarized laser beam. When the polarized laser transmittes some distance under seawater, it will turn in b depolarized laser. The particles with difference size distributed in the seawater are the main reason of the depolarization of seawater. The ocean optical property has great effect on the depolarization of seawater As the increasing of the ocean attenuation coefficient, the transferring distance at which polarized laser turnes in b depolarized laser is decreasing.

Keywords Monte Carlo method, depolarization, ocean optical property, scattering

引 言

偏振激光在水中传输,其偏振状态的改变主要由 光子与水中的粒子碰撞、散射造成。上世纪初,ME就 对单个粒子对于光的散射特性作了研究,并且提出了 Mie散射理论,经过一个世纪的发展,单个粒子对于入 射光的散射理论已经相当完善^[1]。但由于计算能力 上的限制,对于大群粒子对于光的散射作用仍停留在 宏观统计的结果之上。

上个世纪中叶,随着计算机的出现以及其计算能 力的大幅提高,作为研究统计问题的有效手段的 Monte Carlo方法被提了出来,随后这种方法被广泛应 用于水体、空气中光的散射现象的研究。1981年,TA-

作者简介:夏 珉 (1979-), 男,硕士研究生,现主要从 事激光水下散射特性等方面的理论研究。

* 通讯联系人。 E-m ail kcyang@ hust edu en 收稿日期: 2004-02-10,收到修改稿日期: 2004-03-23 DASH I与 TAKASH I将 Monte Carlo方法与 Mie散射理 论相结合,研究了地面对卫星通讯当中,光束穿过云层 后的退偏振度^[2]。2002年, JAMES等人将 Monte Carlo 方法得到的散射强度的角度分布与实际测量结果进行 比较,得到了符合得很好的结论,证明了利用 Monte Carlo方法能够很好地模拟光子在水中传输的散射过 程^[3]。另有很多学者也开展了利用 Monte Carlo方法 研究在散射介质 (例如海水)中光线的偏振特性的研 究,并在实验和理论上都取得了一定的突破^[4,5]。

前人的研究工作主要是以纯粹的 M ie散射理论为 基础,利用 M onte C arb方法计算介质中散射强度的角 度分布。本文中将应用于激光雷达海水回波信号模拟 中的 M onte C arb方法同粒子散射理论相结合,提出一 种混合计算方法。在光子与微粒碰撞散射处,通过对 专门应用于雷达回波信号模拟的海水体积散射函数进 行抽样得到光子的散射角,不同于以往的利用 M ie散 射理论计算出的相位函数确定散射角的方法,这种方 法能够将海水的退偏振特性同海水的表观光学性质相 结合,所得结果对激光雷达信号研究以及激光雷达的

基金项目:国家高科技研究发展计划(八六三计划)资 助项目(2002AA633110)

设计有一定的指导意义。笔者通过该方法,研究了海 水对偏振光的退偏振作用,得到了不同海水深度的退 偏振度,并研究了不同海水表观光学性质对海水退偏 振的影响。

 海水中微粒对光束的散射及其偏振状态的 描述

光在海水中传播, 当碰到水体中的微粒时, 光的前 进方向会发生改变, 粒子对光的散射也会改变光的偏 振状态。微粒散射理论建立在 M ie理论基础之上, 对 于一定的散射角 ft, 可以由该理论得到 M ueller散射矩 阵, 通过该矩阵可以从入射光的偏振状态得到散射光 的偏振态^[6]。

Mueller矩阵表示为:

$$\boldsymbol{M}(\theta) = \frac{1}{k^{2}r^{2}} \begin{bmatrix} M_{2}(\theta) & 0 & 0 & 0 \\ 0 & M_{1}(\theta) & 0 & 0 \\ 0 & 0 & M_{3}(\theta) & -M_{4}(\theta) \\ 0 & 0 & M_{4}(\theta) & M_{3}(\theta) \end{bmatrix}$$

式中,

$$\begin{cases}
 M_2(\theta) = |S_2|^2 \\
 M_1(\theta) = |S_1|^2 \\
 M_3(\theta) = (S_1 S_2^* + S_2 S_1^*)/2 \\
 M_4(\theta) = i(S_1 S_2^* + S_2 S_1^*)/2
 \end{cases}$$

其中的 S_1 , S_2 可由 M ie散射理论得到, 它们与粒子大小、相对折射率有关。

用 Stocks 矢量来描述光的偏振状态、其形式为

$$S = \begin{bmatrix} I \\ Q \\ Q \\ V \end{bmatrix}$$
(3)

(1)

式中,
$$\begin{cases} I = I_0 \cos^2 \varphi_0 \\ Q = I_0 \sin^2 \varphi_0 \\ U = I_0 \cos 2\beta \sin 2\varphi_0 \end{cases}$$
(4)

$$V = I_0 \sin 2\beta$$

式中, *I*₀为光子的初始强度, Φ₀为光子的初始偏转角度, β为偏振光的椭圆率。

则散射光的偏振状态表示为:

$$\boldsymbol{S}_{\rm s} = \boldsymbol{M}(\theta) \boldsymbol{S}_{\rm in} \tag{5}$$

式中, *S*。为散射光的偏振状态, 而 *S*。则是入射光的偏振状态。

2 海水对激光退偏振的物理模型

M onte Carlo模拟的全过程见图 1, 假设在海平面 上方有一光源, 竖直向下发射完全线偏光, 光束无限



Fig 1 Process of Monte Carlo simulation

细,经过平静海表面入射到海水中。海水中分布着不同大小的微粒,入射激光与这些微粒碰撞将发生散射。 在水下 *L* m 深处设置一个探测平面,统计所有经过该 平面的光子偏振状态并求平均,即可得到在水下 *L* m 处的光束偏振状态。

当光子进入水中时, 它的初始位置为 (0,0,0), 初 始方向 (采用光子前进方向与 3个坐标轴的夹角余弦 值来表示, 采用向下为 3 轴的正方向)为 (0,0,1), 初 始偏振状态为偏振方向平行与光波电矢量震动平面的 完全线偏振光, 根据 Stocks矢量的定义, 初始 Stocks矢 量为: (1,0,0,0)^T, 赋予光子以 1的能量权重。

当光子进行了 *n* 次碰撞之后,其位置为 $P_n = (x_n, y_n, z_n)$,方向为 $D_n = (\mu_{x_n}, \mu_{y_n}, \mu_{z_n})$,偏振状态为 $S_n = (\mu_n, Q_n, U_n, V_n)^T$,其能量为 W_n ,则光子到第 n + 1次碰撞点的距离由 (2)式决定: $\Delta l = -\frac{1}{C} \ln(\text{Rnd})$ (6)

Rnd代表 (0, 1)上的均匀分布的随机数, C为总体体积 衰减系数, C = a + b, a为海水体积吸收系数, b为海水 体积散射系数, 它们都是海水的表观光学性质。

在第 n+1个碰撞点处的位置
$$P_{n+1}$$
为:

$$\begin{cases}
x_{n+1} = x_n + \Delta l^{\bullet} \quad \mu_{x_n} \\
y_{n+1} = y_n + \Delta l^{\bullet} \quad \mu_{y_n} \\
z_{n+1} = z_n + \Delta l^{\bullet} \quad \mu_{z_n}
\end{cases}$$
(7)

第 n+1次碰撞后,光子发生散射,通过计算散射光线 和入射光线之间的散射角和偏转角,可以得到光子的 新的方向,如图 2所示。其散射角 θ可以由 H-G 体积



Fig 2 Direction of the incident beam and scattering beam (θ_n, ϕ_n) denote the incident beam, $(\theta_{n+1}, \phi_{n+1})$ denote the scattering beam

散射函数经过抽样得到^[7,8]:

激

$$\theta_{n} = \arccos \left\{ \frac{1}{2g} \left[(1 + g^{2}) - \frac{(1 - g^{2})^{2}}{(1 - g + 2g^{\bullet} \operatorname{Rnd})^{2}} \right] \right\}$$
(8)

其方位角 ዋ_{n+1}由随机抽样决定:

 $\varphi_{n+1} = 2\pi \cdot \text{Rnd}$ (9)

则新的光子方向 D_{n+1} 为:

$$\mu_{x_{n+1}} = \frac{\sin\theta_n \left(\mu_{x_n} \mu_{z_n} \cos\varphi_n + \mu_{x_n} \sin\varphi_n\right)}{\sqrt{1 - \mu^2 z_n}} + \frac{\mu_{x_n} \cos\theta_n}{\mu_{x_n} \cos\theta_n}$$

$$\mu_{y_{n+1}} = \frac{\sin\theta_n (\mu_{y_n} \mu_{z_n} \cos\varphi_n + \mu_{y_n} \sin\varphi_n)}{\sqrt{1 - \mu^2 z_n}} + (10)$$

$$\mu y_n \cos \theta_n$$

$$S_{n+1} = L(\pi - \varphi_n) \cdot M(\theta) \cdot L(-\varphi_n) \cdot S_n(11)$$
其中的 L 为坐标转换矩阵:

$$L(\pi - \Phi) = L(-\Phi) =$$

$$\cos^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi - \frac{1}{2} \sin^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi + \frac{1}{2} \sin^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi + \cos^{2} \Phi = 0$$

$$\sin^{2} \Phi + \sin^{2} \Phi + \sin^{$$

散射后的能量权重为: $W_{n+1} = W_n \cdot C$ (13) 当能量权重低于某一个阈值时,即认定光子死亡,停止 对该光子的追踪,转而开始对下一个光子的追踪。

若经过 m 次散射后光子能够到达探测平面,则光 子相对于坐标系的偏转角为:





在海水体积吸收系数 a = 0 02 和体积散射系数 b = 0 08的情况下,对 50000 个光子进行 Monte Carlo 模拟,并在水下 $lm \sim 45m$ 范围内每隔 lm 收集一次光 子偏振状态的数据。当模拟完成后,通过统计到达不 同深度的光子的总的偏振状态,得到水下退偏振度曲 线,如图 4所示。水下微粒对于光束的退偏振作用是 相当明显的。随着光束传输距离的增加,由于水下微 粒的散射以及退偏作用,光束的退偏振度急剧增加,在 经过 41m 的传输距离之后,入射的完全线偏振激光由 此时偏振状态为 S_m ; 光子的总能量为 $I_1 = I + Q$; 则与入射平面垂直和平行的偏振分量为:

$$\begin{aligned}
\mathbf{\vec{x}} \mathbf{\vec{n}} &= I_{t} \cdot \left(\cos^{2}\beta\cos^{2}\delta + \sin^{2}\beta\sin^{2}\delta \right) \\
I_{\perp} &= I_{t} \cdot \left(\cos^{2}\beta\sin^{2}\delta + \sin^{2}\beta\cos^{2}\delta \right) \\
\beta &= \frac{1}{2}\arcsin\left(\frac{V}{I_{v}}\right) \\
\delta &= \left| \frac{1}{2}\arcsin\frac{U}{I_{v}\cos2\beta} - \Phi_{m} \right|
\end{aligned} \tag{15}$$

由此可得到退偏振度的表达式:

$$D = I_{\perp} / I_{\parallel}$$
 (17)

若探测平面共收集到 n 个光子, 则水下 L m 深处退偏 振度为: $\overline{D} = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^{n} D_{i}$ (18)

3 激光在水下退偏的 M on te Carlo 模拟

根据 M ie散射理论可以求出球形粒子的 M ueller 矩阵,由(2)式可知,只要求出 S₁, S₂即可求出相应的 球型粒子模型的 W ueller矩阵。S₁, S₂的计算采用了 W iscombe计算法^[& 9],其中粒子大小分布采用了由 R ISOV IC 提出的两部分组成的粒子分布模型^[10]:

$$N(R) = \int C_A R^2 \exp(-52R^{\gamma_A}) dR + \int C_B R^2 \exp(-17R^{\gamma_B}) dR$$
(19)

式中, 0 2 \leq *R* \leq 12 6, *C*_A = 1.564 × 10²⁰, *C*_B = 1.501 × 10⁴, 0 102 \leq Y_A \leq 0.195, 0 190 \leq Y_B \leq 0 322, 在本文中 计算采用平均值 $\overline{Y}_A = 0$ 143, $\overline{Y}_B = 0$ 226, 由于该分布 的原函数无法解析表示,本文中采用了曲线拟合的方 法,图 3为采用 *x*ⁿ 拟合的各次拟合曲线与粒子大小分 布的概率曲线的比较,从中选取了最接近的 7次拟合 函数作为抽样函数。



于退偏振作用变成了完全非偏振光。

当改变模拟过程中的海水表观光学性质 a 和 b, 再次进行模拟时,水下传输光束的退偏振度曲线有了 显著变化,将不同的海水表观光学性质下模拟得到的 退偏振度曲线进行比较,其结果如图 5所示。



Fig 5 Depolarization curves under different ocean optical property curve 1-a=0 02 b=0.08 curve 2-a=0 08 b=0 12 curve 3-a=0 04 b=0 1

由曲线可以知道,海水表观光学性质对于海水的 退偏振作用有很大的影响。当激光在水下传输时,退 偏振作用主要发生在光子与微粒相碰撞的过程中,因 此,光子在水下传播当中的碰撞次数成为了影响退偏 振度的一个重要因素。(6)式表明了随着总体衰减系 数 *C* 的增大,光子在 M onte Carlo模拟中的平均前进步 长会减小,这意味着光子要到达探测平面需要经过的 碰撞次数将会增多,通过统计模拟计算中光子到达探 测平面前经过的碰撞次数,可以得到在不同海水表观 光学性质下的不同深度处光子的平均碰撞次数曲线 (见图 6)。



Fig 6 The average collision times curve under different ocean optical propretty

curve 1—a = 0 02 b = 0 08 curve 2—a = 0 04, b = 0 1 curve 3—a = 0 08, b = 0 12

由图 6可以看到,在模拟过程当中,随着总体衰减 系数 C的增大,激光在水下传输到相同距离的碰撞次 数确实明显增加。随着碰撞次数的增加,海水的退偏 振作用更加明显。具体表现在完全线偏振光退偏振成 为完全非偏振光的传输距离更短,退偏振曲线的上升 阶段斜率更大。这些都说明了水下粒子对光子的散射 是退偏振效应的主要原因,而且退偏振作用主要发生 在光子与水下微粒碰撞的过程当中。

4 结 论

(1) 水中分布的大小不一的粒子是造成偏振光水 下传输中的退偏振效应的主要原因。

(2)随着光束入射深度的不断增加,偏振光束的 退偏振度也不断增大,当到达某一特定深度后,由于水 中粒子的退偏振作用,偏振光束将变成完全非偏振光。

(3)海水的表观光学性质对海水的退偏效应有很显著的影响,海水的总体衰减系数越大,退偏振作用越明显,线偏振光变成完全非偏振光的距离越短。

考文献

- KOUZOUBOV A, BREANAR M J THOMAS J C T reatment of pokrization in laser runnole sensing of ocean water [J]. App1Opt 1998, 37 (18): 3873-3885.
- [2] ARUCA T, IGARASHIT. N arrow beam light transfer in small particles mage blurring and depolarization [J]. Appl Opt 1981, 20 (15): 2699~ 2705.

ADAM S JT, AAS E, HO JERSLEV N K *et al* C on parison of radiance and polarization values observed in them editemanean sea and simular ted in a M onte C arlo m od el [J]. A ppl Opt 2000, 41 (15): 2724 ~ 2733

- [4] RAKOV C M J KATTAW AR G W, MEH RUBEOG LU M et al. Light backscattering polarization patterns from turbil media theory and experiment [J]. Appl Opt 1999, 38(15): 3399~ 3408.
- [5] VASILKOV A P, GOLDN Y A, GUREEV B A et al. A informe polar ized lidar detection of scattering layers in the ocean [J]. A ppl Opt 2001, 40 (24): 4353~4363
- [6] POOLE L R, VENABLE D D, CAM PBELL J W. Sem ian alytic Monte Carb radiative transfer model for oceanographic lidar systems [J]. ApplOpt 1981, 20(20): 3653~ 3660
- [7] TNET E, AVRILLIER S, TUALLE J.M. Fast sem ianalytical M on te Carb simulation for time-resolved light propagation in turbid media
 [J]. JO S A, 1996, A13(9): 1903 ~ 1907.
- [8] BOHREN C F, HUFFMAN D R. Absorption and scattering of light by small particles [M]. New York: Wiley Interscience Publication 1983 477~480.
- [9] WISCOMBEW J Improved M is scattering algorithms [J]. ApplOpt 1980, 19(9): 1505~1513
- [10] RISOVIC D. Two-component model of sea particle size distribution
 [J]. Deep-Sea Research I , 1993, 40(7): 1459~ 1473.