徐芳轲,石雁祥.2014.极区中层尘埃等离子体中的尘埃声波研究.地球物理学报,57(11):3558-3563,doi:10.6038/cjg20141108. XuFK, ShiYX.2014. Studying the dust-acoustic modes of dusty plasma in the polar mesosphere. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese),57(11):3558-3563,doi:10.6038/cjg20141108.

极区中层尘埃等离子体中的尘埃声波研究

徐芳轲,石雁祥*

伊犁师范学院电子与信息工程学院,新疆伊宁 835000

摘要 基于统计方法的自洽场理论,考虑了带电粒子与中性分子的碰撞以及对尘埃粒子的充电过程,建立了弱电 离尘埃等离子体的纵波色散关系.分析了极区中层大气 80~90 km 高度范围内的尘埃声波的不稳定性.研究表明, 极区中层大气中的尘埃声波有不稳定的模式,不稳定的波模对进一步解释极区中层尘埃等离子体的分层结构可能 有重要意义.

关键词 极区中层; 尘埃声波; 色散关系; 不稳定性 doi:10.6038/cjg20141108 **中图分类号** P352

收稿日期 2014-04-28,2014-10-29 收修定稿

Studying the dust-acoustic modes of dusty plasma in the polar mesosphere

XU Fang-Ke, SHI Yan-Xiang*

Department of Electronrics and Information Engineering, Yili Normal University, Yining Xinjiang 835000, China

Abstract Taking into account the influence of charged particles-neutral collision and dusty particle charging processes, the dispersion relation of longitudinal waves in the weakly ionized dusty plasma was established by means of a self-consistent theory based on statistical approach. The instability of dust-acoustic waves between $80 \sim 90$ km of the polar mesosphere was analyzed. It is shown that the instability modes of the dust-acoustic waves exist in this region. The existences of the instability modes are important for us to understand the layered structure of the polar mesosphere.

Keywords Polar mesosphere; Dust-acoustic waves; Dispersion relation; Instability

1 引言

极区中层夏季回波(PMSE)是发生在极区中层 80~90 km 高度范围内异常强的雷达反射回波. 1979年,Ecklund和 Balsley首次用 MST 雷达观察 到了这种现象,它出现在每年夏季的5月中旬到8 月中旬.雷达和火箭的联合探测实验表明,极区中层 是由电子、离子、带电尘埃粒子以及浓度相对很高 的分子组成的弱电离尘埃等离子体系(Rapp and Lübken,2004;La Hoz, et al.,2005;Havnes et al.,2001;Chilson and Kirkwood,2001;Ress et al.,2000;Hosokawa et al.,2004;Havnes et al.,2001; 蒋成进和李芳,2006).Roger 等考虑了尘埃粒子的作用,理论推导出了一个新的反射率表达式,并由此 推断在极区中层高度上 PMSE 和尘埃粒子浓度之 间存在着紧密的关系(Varney et al.,2011),实际观 测也证实了这一结论(Hervig et al.,2011;Morris

基金项目 国家自然科学基金(11265016)资助

作者简介 徐芳轲,女,生于 1988年,伊犁师范学院在读硕士研究生,主要从事极区中层弱电离尘埃等离子体纵波特性的理论研究.

^{*} 通讯作者 石雁祥,男,生于 1963 年,教授,毕业于西安电子科技大学,获无线电物理专业理学博士学位,主要从事复杂系统中的信号传输与 可控性研究. E-mail:stonm1234@aliyun.com

et al., 2012). 实验发现, 在 80~90 km 的高度范围 内,这种弱电离的尘埃等离子体有明显的分层结构, 进一步的研究表明,PMSE 现象的产生与这些特殊 的分层结构有非常密切的联系(Rapp 2004; La Hoz, et al., 2005; Havnes et al., 2001; Chilson and Kirkwood, 2001; Ress et al., 2000; Hosokawa et al., 2004; Havnes et al., 2001; 蒋成进和李芳, 2006;李海龙等,2010;李辉等,2009). 弱电离尘埃等 离子体分层结构形成的原因主要有两种观点:大气 湍流理论认为,大气扰动引发了带电尘埃粒子浓度 的起伏,带电尘埃粒子的起伏带动了电子和离子,进 而导致了这种不规则的分层结构.然而实验的观测 统计表明,在85 km 以下的 PMSE 现象与大气湍流 之间的相关性不强(Hill et al., 1999);另一种观点 认为,不规则分层结构是尘埃等离子体不稳定性演 变的一种结果性(Pfaff et al., 2001; Shimogawa and Hlllzworth,2009;Ogawa et al.,2011). 在引入外电 场的情形下, Angelo 讨论了极区中层的离子声波和 尘埃声波的特性,得出了不稳定是分层结构形成的 原因的结论(N. D,2005). 极区中层外电场的存在 问题,目前还没有通过实验给予证实.本文研究不考 虑外电场时,极区中层尘埃声波的不稳定性问题.

研究尘埃等离子体不稳定性的途径之一是分析 尘埃等离子体纵波色散关系.以往的尘埃等离子体 纵波色散关系主要是针对实验室尘埃等离子体的, 这些理论一般不适用于极区中层大气这样的弱电离 尘埃等离子体(Ma and Yu, 1994; Tsytovich and Angelis, 1999; Ivlev et al., 1999; Zhang and Xue, 2008). 与实验室尘埃等离子体不同,极区中层的带 电粒子与中性分子的碰撞频率远大于带电粒子之间 的碰撞频率,与相应的带电粒子的等离子频率在量 级上接近(石雁祥等,2008).因而,在建立尘埃等离 子体不稳定性的纵波色散关系时,必须将带电粒子 与中性分子的碰撞作为一个主要的因素加以考虑, 同时要考虑电子和离子对带电尘埃粒子的充电作 用.本文在统计力学框架下(Ichimaru, 1973),考虑 了碰撞和充电两种因素,建立了极区中层弱电离尘 埃等离子体的纵波色散关系,分析了极区中层尘埃 声波的不稳定性.

2 基本理论

考虑一种未磁化、非简并、弱电离的尘埃等离 子体.它由电子、一次电离的离子、带负电的尘埃 粒子和分子组成.忽略尘埃粒子之间的库仑耦合作用(极区中层尘埃耦合系数远小于 1),在弱电离尘 埃等离子体中,带电粒子 α 的分布函数的微扰 δf_a 由 Alexandrov 等(1984)给出:

$$\delta f_{a} = -\frac{e_{a}k\phi}{m_{a}(\omega+\mathrm{i}\nu_{an}-kv_{x})}\frac{\partial f_{a0}}{\partial v_{x}} + \frac{\mathrm{i}\nu_{an}f_{a0}}{n_{a0}(\omega+\mathrm{i}\nu_{an}-kv_{x})}\int_{-\infty}^{\infty}\delta f_{a}\mathrm{d}v_{x}, \quad (1)$$

(1)式是玻耳兹曼方程考虑一维情形,并设 δf_a 按 exp($-i\omega t + ikx$) 变化时给出的解. 这里 $f_{a0} = n_{a0} \Phi_{an}$ 是无外场作用时的静态分布函数; n_{a0} 是带电粒子的 静态浓度; $\Phi_{an} = (m_a/2\pi\kappa T_a)^{3/2} \exp(-m_a v^2/2T_a)$ 是不考虑定向流速时标准的归一化 Maxwell 分布 函数; $\kappa = 1.38 \times 10^{-23}$ J·K⁻¹是玻耳兹曼常数; a =e,i,d 代表粒子种类,e,i,d 分别为电子、离子和尘埃 粒子; e_a, m_a, n_a 分别表示带电粒子的电量、质量及 浓度(对电子 $e_a = -e, 对离子 e_a = e, 对尘埃粒子$ $e_a = q_d$); ν_{an} 是带电粒子与中性分子的碰撞频率,它 可由下式计算(Shukla and Mamun, 2002):

$$v_{\alpha n} = n_n \sigma_{\alpha} V_{T\alpha} \quad (\alpha = e, i, d), \qquad (2)$$

式中 $V_{T_a} = \sqrt{\kappa T_a/m_a}$ 是带电粒子的热速度; n_n 是分子的浓度; σ_a 是分子的碰撞截面. 计算中常取 $\sigma_a = 5 \times 10^{-21} \text{ m}^2$.

设由纵波而引起的带电粒子的密度扰动为 \tilde{n}_a ,则

$$\tilde{n}_{\alpha} = \int \delta f_{\alpha} \mathrm{d}^{3} v. \tag{3}$$

尘埃粒子充电方程是(Shukla and Mamun, 2002)

$$\frac{\partial \tilde{q}_{\rm d}}{\partial t} + \nu_{\rm ch} \tilde{q}_{\rm d} = \sum_{a={\rm e},{\rm i}} \tilde{I}_{a}, \qquad (4)$$

这里 \tilde{q}_d 是尘埃粒子受扰动时在平均电量 q_{d0} 附近的 起伏值; ν_{ch} 是电荷弛豫速率,

$$\nu_{\rm ch} = e | I_{\rm e0} | \left(\frac{1}{C_{\kappa} T_{\rm e}} + \frac{1}{C_{\kappa} T_{\rm i} - eq_{\rm d0}} \right), \qquad (5)$$

(5)式中的 $|I_{e0}|$ 是充电平衡时的充电电流,它由充 电平衡条件以及电中性条件得到(D'Angelo,2005); C 是尘埃粒子电容,它与尘埃粒子半径 r_d 及尘埃等 离子体德拜半径 λ_d 的关系是 $C = r_d \exp(-r_d/\lambda_d)$; \tilde{I}_a 是与扰动相关联的电子和离子对尘埃粒子的充电 电流(Shukla and Mamun,2002);

$$\tilde{I}_{a} = e_{a} \int_{v_{ma}}^{\infty} v \sigma_{a}^{d} \delta f_{a} d^{3} v, \qquad (6)$$

(6)式中积分下限 v_{ma} 是带电粒子接近尘埃粒子表面应具有的最小速度,考虑尘埃粒子带负电,则对离子 $v_{mi} = 0$,对电子 $v_{me} = (-2eq_{d0}/m_eC)^{1/2}$. σ_a^d 为电子和离子对尘埃粒子的充电截面.

$$\sigma_a^{\rm d} = \pi a^2 \left(1 - \frac{2e_a q_{d0}}{m_{\rm e} C v^2} \right), \qquad (7)$$

带电粒子的密度扰动 \tilde{n}_a 以及尘埃粒子的电量扰动 \tilde{q}_d 与自洽场 ϕ 满足 Poisson's 方程:

$$\nabla^{2} \boldsymbol{\phi} = -4\pi \left(\sum_{a=\mathrm{e},\mathrm{i}} e_{a} \tilde{n}_{a} + \tilde{q}_{\mathrm{d}} n_{\mathrm{d}0} \right), \qquad (8)$$

设 ϕ, \tilde{q}_{d} 以 exp($-i\omega t + ikx$)规律变化.利用(3)— (8)式以及 $q_{d}\tilde{n}_{d} \approx q_{do}\tilde{n}_{d}$ 的关系 ($q = q_{0} + \tilde{q}$)可得到

$$\boldsymbol{\varepsilon}^{\rm lo}(\boldsymbol{\omega},\boldsymbol{k})\boldsymbol{\phi}=0, \qquad (9)$$

 $\varepsilon^{lo}(\omega,k)$ 是尘埃等离子体的纵介电常数.对于尘埃等离子体的纵波, $\phi \neq 0$,所以有

$$\varepsilon^{\mathrm{lo}}(\boldsymbol{\omega}, k) = 1 + \sum_{\boldsymbol{\alpha}=\mathrm{e},\mathrm{i},\mathrm{d}} \boldsymbol{\chi}_{\boldsymbol{\alpha}} + \sum_{\boldsymbol{\alpha}=\mathrm{e},\mathrm{i}} \boldsymbol{\chi}_{\boldsymbol{\mu}} + \sum_{\boldsymbol{\alpha}=\mathrm{e},\mathrm{i}} \boldsymbol{\chi}_{\boldsymbol{q}\boldsymbol{\alpha}\boldsymbol{c}} = 0,$$
(10)

$$\chi_{a} = \frac{k_{D_{a}}^{2}}{k^{2}} \frac{W(\xi_{a})}{1 - \mathrm{i} \frac{\nu_{aa}}{\omega + \mathrm{i} \nu_{aa}} (1 - W(\xi_{a}))}, \quad (11)$$

$$\mathcal{X}_{qa} = -i \frac{\beta_a \omega_{pa}^2}{(\omega + i \nu_{ch}) (\omega + i \nu_{an})^2}, \qquad (12)$$

$$\chi_{qac} = -\chi_{a} \frac{\nu_{ad}\nu_{an}}{(\omega + i\nu_{ch})(\omega + i\nu_{an})} \left(1 + \frac{4\pi}{3} \left(\frac{kV_{Ta}}{\omega + i\nu_{an}}\right)^{2}\right).$$
(13)

(10)式即为弱电离尘埃等离子体中的纵波色散关 系.同时考虑充电及带电粒子与中性分子碰撞的情 形,我们首次给出了这个色散关系.式中, χ 是与碰 撞有关的尘埃等离子体极化率; $\chi_{q\alpha}$ 是与尘埃粒子 的充电相关联的极化率;而 $\chi_{q\alpha}$ 是与碰撞和充电耦 合过程相关联的极化率. $W(\xi_{\alpha})$ 是色散函数(Ichimaru, 1973),对于 $|\xi_{\alpha}| = |(\omega + i\nu_{\alpha\pi})/kV_{T_{\alpha}}| \gg 1$,有

$$W_{a}(\xi_{a}) = i\left(\frac{\pi}{2}\right)^{1/2} \xi_{a} \exp\left(-\frac{\xi_{a}^{2}}{2}\right) - \frac{1}{\xi_{a}^{2}} - \frac{3}{\xi_{a}^{4}} - \cdots -\frac{(2n-1)!}{\xi_{a}^{2n}}, \qquad (14)$$

(10)—(13)式中 $\omega_{p\alpha} = \sqrt{4\pi n_a e_a^2/m_a}$ 是带电粒子 α 的等离子频率, $k_{D\alpha} = \omega_{p\alpha}/V_{T\alpha}$ 是 α 粒子的德拜波数;其他各量为

$$\beta_{\rm e} = \frac{4}{3} \nu_{\rm ed} \left(1 + \frac{Ze^2}{2\kappa T_{\rm e}C} \right); \ \beta_i = \frac{4}{3} \nu_{\rm id}; \qquad (15)$$

$$\nu_{\rm ed} = \left(\frac{8\kappa T_{\rm e}}{\pi m_{\rm e}}\right)^{1/2} n_{\rm d0} \, \pi r_{\rm d}^2 \exp\left(-\frac{Ze^2}{\kappa T_{\rm e}C}\right), \qquad (16)$$

$$\nu_{\rm id} = \left(\frac{8\kappa T_{\rm i}}{\pi m_{\rm i}}\right)^{1/2} n_{\rm do} \, \pi r_{\rm d}^2 \left(1 + \frac{Ze^2}{\kappa T_{\rm e}C}\right). \tag{17}$$

这里, v_{ed}, v_{id} 分别是电子与尘埃粒子、离子与尘埃粒子的碰撞频率,它与尘埃粒子的浓度,与带电粒子相关的碰撞截面以及平均速度有关. *Z* 是尘埃粒子的电荷数,尘埃粒子带负电时 q_{d0} = - *Ze*, *Z* 为正值. 在

不含尘埃粒子或不考虑碰撞的情况下,由 $\nu_{an} = 0$ 或 $n_{do} = 0$ 可分别得到 Ma and Yu(1994)及 Alexandrov 等(1984)给出的结果.以下从(10)—(13)式出发讨 论极区中层尘埃声波的频谱和不稳定性.

3 极区中层尘埃声波的频谱及不稳定性

为简化(10)式,需要对有关参量做出量级上的 估计.由 Rapp and Lübken(2004)给出了极区中层 大气不同高度的带电粒子的浓度,如表1所示,其中 的尘埃粒子给出的是电荷数浓度(即尘埃粒子的浓 度乘以它的电荷数);此外,尘埃粒子的半径大小分 布在 10~50 nm 之间,计算时统一取 30 nm.由 Havnes 等(2001)给出极区 80~90 km 的大气分子 的浓度在 5×10¹⁴~6×10¹³ cm⁻³之间并随高度升高 而减小,计算时统一取 2×10¹⁴ cm⁻³;大气温度取 130 K;分子质量取空气分子量,那么离子质量 $m_i =$ 5×10⁻²³g;电子质量 $m_e = 9.1 \times 10^{-29}$ g;尘埃粒子 质量 $m_d = 3.05 \times 10^{-16}$ g,带电荷数 Z约为 1.

表 1 极区中层大气尘埃等离子体的测量参数

 Table 1
 The parameters of dust plasmas

in the polar mesosphere

高度/km	84	85.5	86.5	87.5	88
$n_{ m e}/{ m cm}^{-3}$	3200	20	3550	800	3200
$Zn_{\rm d}/{\rm cm}^{-3}$	1000	3750	2300	3450	2000
$n_{\rm i}/{ m cm}^{-3}$	4200	3770	5850	4250	5200

根据以上的测量参数,计算出极区中层相关各 参量如表 2 所示.

表 2 极区中层大气相关参量的定量估计

 Table 2
 Estimating for related parameters of

polar mesosphere in quantity

高度/ km	84	85.5	86.5	87.5	88
$\omega_{ m pe}/{ m Hz}$	3.19×10^{6}	1.78×10^{5}	3.36 $\times 10^{6}$	1.60×10^{6}	3.19×10 ⁶
$\omega_{ m pi}/{ m Hz}$	1.56×10^{4}	1.48×10^{4}	1.84×10^{4}	1.57×10^{4}	1.74×10^4
$\omega_{ m pd}/{ m Hz}$	5.33	10	8.09	9.9	7.54
ν_{ch}/Hz	0.097	0.087	0.13	0.098	0.12
ν_{en}/Hz	4.44×10^{6}	4.44×10^{6}	4.44 $\times 10^{6}$	4.44×10 ⁶	4.44×10^{6}
ν_{in}/Hz	1.89×10^{4}				
ν_{dn}/Hz	7.67	7.67	7.67	7.67	7.67

表 2 中, ω_{Pe}, ω_{Pi}, ω_{Pd} 分别代表电子、离子、尘埃 粒子的等离子体频率; ν_{ch} 代表电荷弛豫速率; ν_{en}, ν_{in}, ν_{dn} 分别代表电子、离子、尘埃粒子与中性分子的 碰撞频率.

根据表 2 中的参数,考虑满足 $kV_{Td} \ll |\omega + i\nu_{dn}| \ll$

 kV_{Te}, kV_{Ti} 以及 $|\omega| \leq \nu_{en}, \nu_{in}$ 条件的尘埃声波,将 (10)式简化为

$$\frac{k^{2} + k_{\text{De}}^{2} + k_{\text{Di}}^{2}}{k^{2}} + \frac{k_{\text{Dd}}^{2}}{k^{2}} \frac{W(\xi_{\text{d}})}{1 - i \frac{\nu_{\text{dn}}}{\omega + i \nu_{\text{dn}}} (1 - W(\xi_{\text{d}}))} + i \frac{\beta_{\text{e}} \omega_{\text{pe}}^{2}}{\nu_{\text{en}}^{2} (\omega + i \nu_{\text{ch}})} + i \frac{\beta_{\text{i}} \omega_{\text{pi}}^{2}}{\nu_{\text{in}}^{2} (\omega + i \nu_{\text{ch}})} = 0, \qquad (18)$$

(18)式是关于 ω 的方程,该方程的次数与(14)式中 的色散函数 $W(\xi_a)$ 取的项数有关.考虑到当 $|\xi_a| =$ $|(\omega + i\nu_{an})/kV_{Ta}| \gg 1$ 时, $W(\xi_a)$ 中 的 $|i(\pi/2)^{1/2}\xi_a \exp(-\xi_a^2/2)| \leq 1/\xi_a^2$, 且 $|1/\xi_a^4|$ 及以上 项均远远小于 $|1/\xi_a^2|$,在 $W(\xi_a)$ 中只取 $1/\xi_a^2$ 项,基 于这些考虑,将(18)式简化为关于 ω 的一元四次方程

$$\omega^4 + b\omega^3 + c\omega^2 + d\omega + g = 0, \qquad (19)$$

式中

$$b = \mathrm{i}(2 \nu_{\mathrm{d}n} + \nu_{\mathrm{ch}} + \Omega_0)$$
;

$$c = -(\mathbf{v}_{dn}^2 + 2\mathbf{v}_{ch}\mathbf{v}_{dn} + 2\mathbf{v}_{dn}\mathbf{\Omega}_0 + \mathbf{\omega}_{pd}^2 \mathbf{\gamma})$$
;

$$egin{aligned} &d=-\operatorname{i}(\omega_{\mathrm{pd}}^2arphi_{\mathrm{ch}}+\omega_{\mathrm{pd}}^2arphi_{\mathrm{dn}}+
u_{\mathrm{ch}}arphi_{\mathrm{dn}}^2+\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}k^2/k_{\mathrm{Dd}}^2\ &+
u_{\mathrm{dn}}^2\Omega_0\,)\,;\ &g=(\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}
u_{\mathrm{ch}}\,arphi+\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}
u_{\mathrm{ch}}\,arphi+\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}\omega_{\mathrm{ch}}\,arphi^2/k_{\mathrm{Dd}}^2)\,;\ &g=(\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}
u_{\mathrm{ch}}\,arphi+\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}
u_{\mathrm{ch}}\,arphi+\omega_{\mathrm{pd}}^2
u_{\mathrm{dn}}\omega_{\mathrm{ch}}\,arphi^2/k_{\mathrm{Dd}}^2)\,;\ &\overline{\mathrm{m}}\quad &arphi=rac{k^2}{k^2+k_{\mathrm{Da}}^2+k_{\mathrm{Da}}^2}\,;\ \end{aligned}$$

$$egin{aligned} &\mathcal{R}^2+\mathcal{R}_{ ext{De}}+\mathcal{R}_{ ext{Di}}\ &\mathcal{\Omega}_0 &= \gamma\Big(\sum_{a= ext{e}, ext{i}}rac{eta_a\omega_{ ext{pa}}^2}{
u_{an}^2}+\sum_{a= ext{e}, ext{i}}
u_{a ext{d}}\Big(rac{k_{ ext{Da}}^2}{k^2}-rac{4\pi\omega_{ ext{pa}}^2}{3
u_{an}^2}\Big)\Big)\,, \end{aligned}$$

运用费拉里法可求(19)式一元四次方程的解析解 (徐诚浩,2012),这里省略求解过程.表3给出 k= 0.01 k_{Dd}时不同高度尘埃声波的复角频率的四种模式.

表 3 $k=0.01 k_{Dd}$ 时的复角频率 Table 3 Complex angle frequency when $k=0.01 k_{Dd}$

高度(km)	ω_1	ω2	w 3	ω_4
84	$-1.8 \times 10^{-6} + i13.3$	-6×10^{-4} - i0.0244	$-6 \times 10^{-4} + i0.0399$	$3.9 \times 10^{-7} - i28.78$
85.5	5.85+i6.07	$-5.85 \pm i6.07$	5.5×10^{-3} - i8.39	$-2 \times 10^{-3} - i19$
86.5	$3 \times 10^{-3} + i6.5$	5.8×10^{-3} + i3.24	$2.7 \times 10^{-3} - i2.34$	-2×10^{-4} -i22.85
87.5	6.98+i6.71	-6.98 + i6.71	$1.1 \times 10^{-2} - i11.79$	$-7.2 \times 10^{-3} - i17.08$
88	8×10^{-4} + i7.91	-2.8×10^{-3} + i1.85	$2.1 \times 10^{-3} - i1.57$	1×10^{-4} - i23.66

从表 3 可以看出,复角频率的形式为 $\omega = \omega_r +$ $i\omega_i(\omega_r$ 是实部, ω_i 是虚部),对以 exp($-i\omega t + ikx$)规 律变化的尘埃声波,将 $\omega = \omega_r + i \omega_i$ 代入 exp(-i ωt + ikx)可知,复角频率的虚部大于零表示它所对应的 模式是增长的(不稳定的);复角频率虚部小于零的 模式对应于尘埃声波的衰减模式. 表 3 中, 不同高度 尘埃声波的四个模式中,复角频率的虚部大于零的 模式有两个.需要说明的是,为突出不稳定波模的主 要模式,这里把极区中层尘埃声波的色散关系简化 成了一元四次方程,由此给出的解表明,极区中层以 $exp(-i\omega t + ikx)$ 规律变化的尘埃声波有不稳定的 模式.为给出尘埃声波的振荡频谱以及振幅随时间 变化规律的直观描述,以 85.5 km 高度为例,将振 幅归一化,令 $Y(t) = \exp(0.1\omega_i t)\sin(\omega_i t)$,可得尘 埃声波随时间(单位:s)变化的规律如图1所示,为 表现尘埃声波随时间逐步增长的规律,这里将ω的



虚部降低了一个量级. k 在 0.001~0.01 k_{Dd}范围内 变化时,给出四种模式的尘埃声波角频率(实部,单 位:Hz)随 k 的变化规律如图 2 所示.





4 结论

本文同时考虑碰撞和充电两种因素,建立了极 区中层弱电离尘埃等离子体的色散关系.研究发现, 极区中层大气高度为 80~90 km 处的尘埃声波有 不稳定的波模.这一不稳定性与 Langmuir 波、尘 埃离子声波相互耦合,演变和发展可能是极区夏季 中层特殊分层结构的一种形成机制;实验测量表明: 85.5 km 和 87.5 km 两高度的尘埃粒子浓度很大, 关于不稳定尘埃声波复角频率的虚部与尘埃粒子浓 度的关系需要作进一步的研究.

References

- Alexandrov A F, Bogdankevich L S, Rukhadze A A. 1984. Principles of Plasma Electrodynamics. New York: Springer-Verlag.
- Chilson P B, Kirkwood S, Häggström I. 2001. Frequency domain interferometry mode observations of PMSE using the EISCAT VHF radar. Ann. Geophys., 18: 1599-1612.
- D'Angelo N. 2005. IA/DA waves and polar mesospheric summer echoes. *Phys. Lett. A.*, 336(2-3): 204-209.
- Havnes O, Brattli A, Aslaksen T, et al. 2001. First common volume observations of layered Plasma Structures and polar mesospheric summer echoes by rocket and radar. J. Geophys. Res., 28(8): 1419-1422.
- Havnes O, Aslaksen T, Brattli A. 2001. Charged dust in the earth' s middle atmosphere. *Physica Scripta*, T89: 133-137.
- Hervig M E, Rapp M, Latteck R, et al. 2011. Observations of mesospheric ice particles from the ALWIN radar and SOFIE. J. Atmos. Sol. -Terr. Phys., 73(14-15): 2176-2183.
- Hill R J, Gibson-Wilde D E, Weme J A, et al. 1999. Turbulenceinduced fluctuations in ionization and application to PMSE. *Earth Planets Space*, 51(7-8): 499-513.

- Hosokawa K, Ogawa T, Yukimatu A S, et al. 2004. Statistics of Antarctic mesospheric echoes observed with the SuperDARN Syowa Radar. Geophys. Res. Lett., 31: L02106.
- Ichimaru S. 1973. Basic Principles of Plasma Physics: A Statistical Approach. London: Benjamin.
- Ivlev A V, Samsonov D, Goree J, et al. 1999. Acoustic modes in a collisional dusty plasma. *Phys. Plasmas.*, 6(3): 741-750.
- Jiang C J, Li F. 2006. A study on properties of gravity waves in space dust plasma. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 49(5): 1250-1256.
- La Hoz C, Havnes O, Næsheim L I, et al. 2006. Observations and theories of Polar mesospheric summer echoes at a Bragg wavelength of 16 cm. J. Geophys. Res. 111(D0):4203-4259.
- Li H, Wu J, Wu J, et al. 2009. Study on the sharp boundary of layered dust structure in the summer polar Mesopause. *Chin. J. Polar Res.* (in Chinese), 21(4): 272-278.
- Li H R, Wang M Y, Wu J, et al. 2010. Preliminary experiment analysis about PMSE artificial electron heating and overshoot. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 53(12): 2836-2842.
- Ma J X, Yu M Y. 1994. Langmuir wave instability in a dusty plasma. *Phys. Rev. E.*, 50(4): 2431-2433.
- Morris R J, Höffner J, Lübken F J, et al. 2012. Experimental evidence of a stratospheric circulation influence on mesospheric temperatures and ice-particles during the 2010-2011 austral summer at 691S. J. Atmos. Sol. - Terr. Phys., 89: 54-61.
- Ogawa T, Kawamura S, Murayama Y. 2011. Mesosphere summer echoes observed with VHF and MF radars at Wakkanai, Japan (45.41N). J. Atmos. Sol. - Terr. Phys., 73(14-15): 2132-2141.
- Pfaff R, Holzworth R, Goldberg R, et al. 2001. Rocket probe observations of electric field irregularities in the polar summer mesosphere. *Geophys. Res. Lett.*, 28(8): 1431-1434.
- Rapp M, Lübken F J. 2004. Polar mesosphere summer echoes (PMSE): review of observations and current understanding. Atmos. Chem. Phys., 4: 2601-2633.
- Ress D, von Zahn U, von Cossart G, et al. 2000. Daytime Lidar measurements of the stratosphere and mesosphere at the Alomar observatory. Adv. Space Res., 26(6): 893-902.
- Shi Y X, Wang J, Wu J, et al. 2008. Characteristic parameters estimation of two weakly ionized dusty plasma. *Chin. J. Radio Sci.* (in Chinese), 23(1): 95-99.
- Shimogawa M, HIllzworth R H. 2009. Electric field measurements in a NLC/PMSE region during the MASS/ECOMA campaign. Ann. Geophys., 27: 1423-1430.
- Shukla P K, Mamun A A. 2002. Introduction to Dust Plasma Physics. London: IOP Publishing Ltd.
- Tsytovich V N, de Angelis U. 1999. Kinetic theory of dusty plasma. I. General approach. Phys. Plasmas, 6(4): 1093-1106.
- Varney R H, Kelley M C, Nicolls M J, et al. 2011. The electron density dependence of polar mesospheric summer echoes. J. Atmos. Sol. -Terr. Phys., 73(14-15): 2153-2165.
- Xu C H. 2012. Classical Mathematical Problems and Galois Theory (in Chinese). Harbin: Harbin Industrial University Press.

Zhang L P, Xue J K. 2008. The instability of dust acoustic waves in inhomogeneous dusty plasmas with non-adiabatic dust charge fluctuation. *Chin. Phys. B*, 17(7): 2594-2599.

附中文参考文献

蒋成进,李芳.2006.空间尘埃等离子体中的重力波特性.地球物 理学报,49(5):1250-1256.

- 李辉,吴健,吴军等. 2009. 极区夏季中层顶尘埃分层的锐边界结构研究. 极地研究, 21(4): 272-278.
- 李海龙,王茂琰,吴健等. 2010. PMSE 人工电子加热和过冲实验 的初步研究. 地球物理学报,53(12): 2836-2842.
- 石雁祥,王菊,吴健等. 2008. 对两种弱电离尘埃等离子体特征参量的定量估计. 电波科学学报,23(1): 95-99.
- 徐诚浩. 2012. 古典数学难题与伽罗瓦理论. 哈尔滨:哈尔滨工业 大学出版社.

(本文编辑 汪海英)