

بررسی تحریک و انتشار امواج الکترومغناطیسی باند فرکانسی بسیار پایین در ناحیه نزدیک به سطح زمین

علیرضا محمودیان^{۱*} و محمدجواد کلایی^۱

۱. استادیار، گروه فیزیک فضا، مؤسسه زئوفیزیک، دانشگاه تهران، تهران، ایران

(دریافت: ۹۷/۲/۱۶، پذیرش نهایی: ۹۷/۱۰/۱۱)

چکیده

تحریک و انتشار امواج الکترومغناطیسی در باندهای فرکانسی بسیار پایین در جو زمین، کاربردهای بسیاری در زمینه‌های مختلف، از جمله فیزیک فضا، ارتباطات رادیویی و پیش‌نstanگری زلزله دارد. لذا این طیف فرکانسی همواره مورد توجه پژوهشگران بوده است. با توجه به پیچیدگی‌های بسیار زیاد، مطالعه و بررسی تحریک این نوع امواج الکترومغناطیسی همواره مشکل بوده است. هدف از این پژوهش بررسی تحریک امواج رادیویی در طیف فرکانسی بین‌نهایت پایین (ULF (300 Hz to 3 kHz)) در بازه فرکانسی ۳ هرتز تا ۳ کیلوهertz، و طیف فرکانسی خیلی پایین ELF (Extremely Low Frequency (3 to 30 Hz)) در بازه فرکانسی ۳ تا ۳۰ کیلوهertz در لایه E (یون‌سپهر، در ارتفاع ۸۰ تا ۱۲۰ کیلومتری از سطح زمین) می‌باشد. در این تحقیق از روش‌های عددی، برای تحریک جریان الکتریکی، و ایجاد آتن مجازی در لایه پلاسمای برای تولید امواج VLF استفاده شده است. همچنین تحریک لایه پلاسمای و تغییر میزان ضرایب هدایت با استفاده از امواج الکترومغناطیسی باند فرکانسی بالا (HF (High Frequency)) مورد بحث قرار گرفته است. مدل عددی مورد استفاده در این تحقیق شامل قوانین ماکسول و ضرایب رسانایی لایه یون‌سپهر می‌باشد که در نوع خود منحصر بفرد است. این مدل تغییرات لایه یون‌سپهر بر روی انتشار امواج ارسالی، و همچنین تحریک امواج ثانویه را از طریق ترکیب ضرایب هدایت با قوانین ماکسول شبیه‌سازی می‌کند، به طوری که زمان انجام محاسبات تا حد قابل توجهی کاهش می‌یابد. نتایج نشان می‌دهد که آتن‌های زمین پایه در باند فرکانسی ELF دارای بازدهی بسیار خوبی بوده و می‌توانند جایگزین مناسبی برای ایجاد این امواج توسط فرستنده‌های قوی باند HF که به گرم‌کننده لایه بالای جو معروف هستند، باشند. همچنین نتایج این شبیه‌سازی نشان می‌دهد که میزان نفوذ موج پالسی در لایه یون‌سپهر کمتر از ۱۰ کیلومتر در فرکانس ۱۰۰ هرتز بوده و امواج تحریکی دارای سرعت انتشار در حدود ۱۰۰۰ کیلومتر بر ثانیه می‌باشد. میزان نفوذ امواج الکترومغناطیسی در جو زمین با افزایش فرکانس ارسالی به طیف فرکانسی خیلی پایین VLF به میزان بسیار زیادی کاهش می‌یابد.

واژه‌های کلیدی: انتشار امواج الکترومغناطیسی، ناوبری رادیویی، ارتباط مخابراتی، آتن فضایی مجازی.

۱. مقدمه

در باند فرکانسی بسیار پایین (VLF) و با نام امگا در دهه ۱۹۷۰ ایجاد شد. باند فرکانسی ده تا چهارده کیلوهertz طبق توافق بین‌المللی به این پژوهه اختصاص داده شد. یکی از ویژگی‌های بارز این سیستم قابلیت فعالیت در تمام شرایط آب و هوایی می‌باشد که باعث تمایز این سیستم از سایر سیستم‌ها می‌شد و شامل هشت ایستگاه فرستنده زمینی در سراسر جهان بود (ولکس و همکاران، ۱۹۸۷). اولین سیستم ناوبری پیشنهادی، سیستم هایپربولیک بر اساس روش اختلاف فاز بود. این سیستم با مدولاسیون سینوسی با فرکانس حدود چهارده کیلوهertz عمل می‌کرد و توسط آزمایشگاه ملی نیروی دریایی آمریکا و با نام

تحریک و انتشار امواج الکترومغناطیسی در باند فرکانسی ۱۰ هرتز تا ۳۰ کیلوهertz همواره مورد توجه محققین بوده است. از کاربردهای مهم این باند فرکانسی می‌توان به کاربردهای مخابراتی، ناوبری و همچنین حوزه‌های پیش‌نstanگری اشاره کرد. لذا این مقاله ضمن معرفی کاربردها و سیستم‌های فرستنده موجود در این بازه فرکانسی، با توجه به محدودیت‌های روش‌های متداول به بررسی یک روش نوین می‌پردازد. (الیسون و پاپاداپولوس، ۲۰۰۹)

ایجاد سیستم ناوبری رادیویی به دوران پس از جنگ جهانی دوم بازمی‌گردد. سیستم ناوبری رادیویی اولین بار

*نگارنده رابط:

از فرکانس پایین‌تر تعیین می‌شود. لازمه ذکر است تغییرات لایه یون‌سپهر و اثر آن بر انتشار امواج VLF با توجه به فصل، سال و زمان در روز به صورت دستی محاسبه شده و بر روی اندازه‌گیری‌های انجام شده اعمال می‌شود تا محل دقیق گیرنده محاسبه شود و خطای احتمالی حذف شود. با توجه به هزینه بسیار بالای ساخت و نگهداری این سیستم‌های فرستنده GPS و همچنین با عملیاتی شدن سیستم ناوبری GPS (Global Positioning System) در اوخر دهه ۱۹۹۰ میلادی، سیستم ناوبری امگا به طور کامل برچیده شد. با توجه به محدودیت‌های سیستم GPS در سال‌های اخیر تلاش‌های زیادی جهت راهاندازی مجدد سیستم ناوبری رادیویی باند VLF و با هزینه پایین آغاز شده است که هدف این تحقیق نیز می‌باشد.

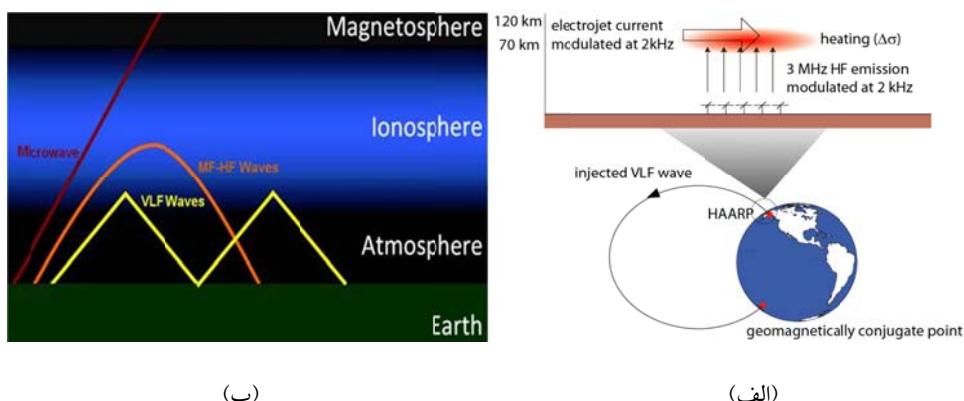
روش جدید تحریک امواج باند فرکانسی VLF/ELF در سال‌های اخیر با استفاده از فرستنده‌های زمینی بسیار قوی در باند فرکانسی بسیار بالا (HF) مورد مطالعه گسترده قرار گرفته‌اند. در این روش امواج الکترومغناطیس در باند فرکانسی بالا و با مدولاسیون پیچیده به لایه پلاسمایا در E (۸۰ تا ۱۲۰ کیلومتری از سطح زمین) ارسال شده و با تحریک الکترووجت، امواج ثانویه در باند فرکانسی بسیار پایین تحریک می‌شوند. دو الکترووجت غالب شامل جریان‌های الکتریکی در ناحیه نزدیک به سطح زمین وجود دارد: یکی در نواحی قطبی (شمال و جنوب زمین)، و دیگری در نواحی استوایی. این جریانات توسط الکتروون‌های آزاد و در ارتفاع ۱۰۰ تا ۱۵۰ کیلومتری از سطح زمین شکل می‌گیرند. امواج ارسالی HF در ناحیه پلاسمایی، جریان‌های الکتریکی طبیعی در این ناحیه را مدوله کرده و این جریان‌های الکتریکی به صورت یک آتنس دوقطبی ثانویه عمل کرده و امواج الکترومغناطیس ELF و VLF را تولید می‌کنند. الکترووجت شامل جریان‌های الکتریکی در لایه E در یون‌سپهر جریان دارند.

یکی از کاربردهای امواج الکترومغناطیس در باند

رادوکس ساخته شد. سیستم رادوکس در باند فرکانسی LF (Low Frequency (30 kHz-300 kHz)) امگا با یکدیگر ترکیب شدند و این سیستم تحت عنوان رادوکس-امگا و در فرکانس ۱۰/۲ کیلوهرتز اولین بار مورد استفاده قرار گرفت. با توجه به عدم موفقیت این طرح، نهایتاً تصمیم به استفاده از سیستم امگا گرفته شد. در سیستم امگا موقعیت مکانی ایستگاه‌های زمینی طوری قرار گرفته‌اند که هر گیرنده زمینی در هر نقطه کره زمین حداقل سیگنال ارسالی از هشت فرستنده VLF را دریافت کند. هر فرستنده از تکنیک سیگنال پیوسته استفاده می‌کند. در یک بازه زمانی ده ثانیه همه ایستگاه‌های زمینی تمام فرکانس‌ها تخصیص داده شده را پوشش می‌دهند. سیگنال‌های ارسالی با دوره‌های تناوب ۰/۹۰، ۱/۱، و ۱/۲ ارسال می‌شوند. لازمه ذکر است در هر بازه زمانی هیچ دو فرستنده‌ای در یک فرکانس ثابت ارسال نخواهند داشت. هدف از این طراحی، تمایز بین سیگنال ارسالی از ایستگاه‌های زمینی توسط گیرنده و تعیین دقیق موقعیت می‌باشد. گیرنده اختلاف فاز بین سیگنال دریافتنی را محاسبه می‌کند. تا زمانی که گیرنده در فاصله یکسان از دو گیرنده قرار دارد، اختلاف فاز سیگنال دریافتنی یکسان خواهد بود. لذا با تغییر موقعیت مکانی و نزدیک شدن به یکی از فرستنده‌ها و از روی اختلاف فاز سیگنال دریافتنی موقعیت گیرنده قابل تعیین خواهد بود. قابلیت تعیین موقعیت مکانی در بازه‌های مکانی ۸ مایلی با توجه ایجاد صفحات هم فاز امکان پذیر خواهد بود. با توجه به این که نسبت به اختلاف مکانی بین دو فرستنده، تعداد صفحات مکانی هم فاز با فاصله ۸ مایلی وجود خواهد داشت و تعیین دقیق موقعیت مکانی ملزم به داشتن اطلاعات بیشتر است. یکی از روش‌های کاهش این مشکل استفاده از فرکانس‌های مختلف توسط فرستنده‌ها می‌باشد، به طوری که فرکانس‌های ارسالی مضاربی از یکدیگر می‌باشد. با این روش ابتدا موقعیت مکانی گیرنده بین دو خط هم فاز در فرکانس بالاتر تعیین شده، سپس موقعیت گیرنده بین دو صفحه هم فاز با فاصله کمتر و با استفاده

الکترووجت توسط فرستنده قوی زمینی باند HF را نشان می‌دهد. به عبارت دیگر در این روش امواج قوی الکترومغناطیسی در باند فرکانسی HF (ارسال شده توسط فرستنده زمینی) باعث مدولاسیون جریان‌های طبیعی ناحیه الکترووجت می‌شود. این پیشرفت بزرگ از آن جهت قابل اهمیت می‌باشد، که تحریک و ایجاد این امواج الکترومغناطیسی در باند فرکانسی بسیار پایین نیازمند استفاده از یک آتنن چند کیلومتری است که عملاً غیر ممکن است. این امواج الکترومغناطیسی از اهمیت بسیار بالایی برخوردارند، به طوری که می‌توان به ارتباط رادیویی با زیردریایی‌ها، تعیین وضعیت کمرنند تششعی زمین و آرام کردن آن اشاره کرد (کوهن و همکاران، ۲۰۱۲). فرستنده‌های زمینی قوی در باند HF به هارپ (High Frequency Active Auroral Research) (European Program, HAARP)، آیسکت (Sura), (Incoherent Scatter facility, EISCAT) در عرض‌های جغرافیایی بالا و اروسیو (Arecibo) در عرض جغرافیایی میانی محدود می‌شود. متأسفانه هزینه بسیار بالای این روش باعث محدودیت استفاده از آن شده است. در این تحقیق امکان جایگزینی این روش مورد بررسی قرار می‌گیرد.

فرکانس پایین و بسیار پایین، کاهش اثرات مخرب کمرنند تابشی زمین می‌باشد. در کمرنند تابشی زمین الکترون‌های با انرژی بسیار بالا بین دو قطب مغناطیسی شمالی و جنوبی زمین در ناحیه جو بالا (ارتفاع حدودی ۱۰۰۰ کیلومتر) در حال حرکت می‌باشند. افزایش بیش از حد انرژی الکترون‌های آزاد در این ناحیه در اثر شرایط جوی فعال (طوفان‌های خورشیدی) و یا تحرکات انسانی در نواحی قطبی باعث افزایش شدت انرژی این الکترون‌های آزاد می‌شود. مطالعات و آزمایشات نشان داده‌اند که این سطح از انرژی توسط الکترون‌های آزاد در کمرنند تششعی زمین می‌تواند به نابودی کامل تجهیزات ماهواره‌های عبوری از این ناحیه شود. تحقیقات اخیر نشان داده است که تحریک امواج پلاسمای در طیف فرکانسی پایین می‌تواند در واکنش با کمرنند تششعی زمین منجر به رهاسازی الکترون‌های پر انرژی شود. لذا دانشمندان حوزه آزمایش‌های فضایی در سال‌های اخیر به روشهای دست یافته‌اند که می‌توانند این جریان‌های الکتریکی طبیعی در HF توسط فرستنده قوی زمینی، مدوله کرده و یک آتنن طبیعی برای تحریک امواج الکترومغناطیسی باند ELF و VLF در جو زمین ایجاد کنند (کوهن و همکاران ۲۰۱۰، ۲۰۰۸a,b,c). شکل ۱ میدان‌های الکتریکی طبیعی در لایه



شکل ۱. (الف) نحوه تحریک امواج الکترومغناطیسی باند فرکانسی ELF و VLF با استفاده از مدولاسیون جریان‌های الکتریکی طبیعی در لایه الکترووجت توسط فرستنده قوی زمینی باند HF و در عرض جغرافیایی بالا (ب) نحوه انتشار امواج الکترومغناطیسی باند فرکانسی خیلی پایین در موجب هدایتی تشکیل شده بین لایه یون‌سپهر و جو زمین (کوهن و همکاران ۲۰۱۰، ۲۰۰۸a,b,c).

عددی را نشان می‌دهد. همان‌طور که در این شکل مشخص است، مقدار هدایت هال در ارتفاع ۹۰ تا ۱۲۰ کیلومتر غالب بوده و در ارتفاعات بالاتر از ۱۲۰ کیلومتر ضریب هدایت پدرسون دارای مقدار پیشینه می‌باشد. محیط شبیه‌سازی فاصله‌ای به طول ۶۰۰۰ کیلومتر را در راستای افق پوشش می‌دهد. میدان مغناطیسی ناشی از یک آتنن دو قطبی افقی بر روی سطح زمین و در ناحیه E از جو زمین به صورت زیر می‌باشد.

$$B_{0,ant}(x, y, z, t) = B_{0,ant}(t) \frac{z\hat{a}_x - x\hat{a}_z}{(x^2 + y^2 + z^2)^{\alpha/2}} \quad (1)$$

دو سیگنال پالس کوتاه و سیگنال پیوسته سینوسی در این تحقیق در نظر گرفته شده است. سیگنال پالسی به صورت زیر تعریف شده که در آن زمان‌های t_1 و t_2 به ترتیب زمان آغاز و پایان سیگنال ارسالی می‌باشند.

$$B_{ant} = B_{0,ant} e^{-(t-t_1)/2D_t^2} \quad t < t_1$$

$$B_{ant} = B_{0,ant} \quad t_1 < t < t_2 \quad (2)$$

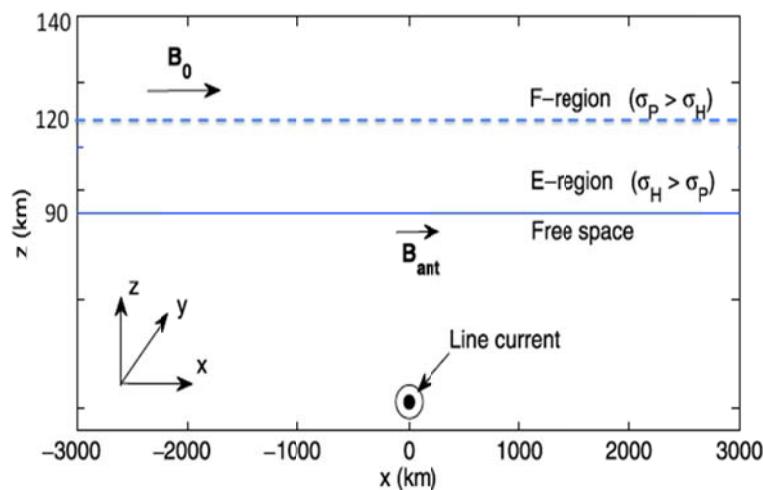
$$B_{ant} = B_{0,ant} e^{-(t-t_2)/2D_t^2} \quad t > t_2$$

پارامتر D_t مدت زمان افزایش و یا کاهش سیگنال را مشخص کرده و در شبیه‌سازی‌ها در حدود ۱۰ میلی ثانیه تا 10^{-10} ثانیه در نظر گرفته شده است.

با توجه به هزینه نسبتاً بالا و دسترسی محدود در این روش، در این تحقیق روش جایگزین جهت تحریک این نوع امواج در عرض‌های جغرافیایی پایین و نزدیک به خط استوا مورد مطالعه قرار گرفته است. در این روش با استفاده از یک آتنن دوقطبی زمینی افقی و یا عمودی و جریان الکتریکی در حدود ۶۰۰ آمپر، امواج تحریکی اولیه به لایه یون‌سپهر فرستاده می‌شوند. با توجه به فرکانس Parallel پایین این امواج و میزان هدایت موازی بالا (Conductivity در لایه یون‌سپهر، این امواج به لایه‌های بالای یون‌سپهر نفوذ کرده و باعث ایجاد یک جریان ثانویه شده در ارتفاع ۹۰ تا ۱۲۰ کیلومتری می‌شوند. این امواج ثانویه به صورت یک آتنن مجازی در لایه یون‌سپهر عمل کرده و باعث ایجاد و انتشار امواج الکترومغناطیسی در باند فرکانسی بسیار پایین و بینهایت پایین می‌شوند. لازم به ذکر است هر چه میزان نفوذ امواج الکترومغناطیسی ارسالی از زمین در لایه یون‌سپهر بیشتر باشد، آتنن مجازی ایجاد شده قوی‌تر خواهد بود. در قسمت بعد، مدل عددی مورد استفاده در این تحقیق، جهت بررسی تحریک و انتشار امواج الکترومغناطیسی در باند فرکانسی ۱۰۰ هرتز تا ۱ کیلوهertz مورد بررسی قرار می‌گیرد.

۲. تشریح روش شبیه‌سازی

شکل ۲ نمای دو بعدی از ساختار محیط شبیه‌سازی



شکل ۲. محیط شبیه‌سازی عددی در دو بعد شامل آتنن زمین پایه و لایه یون‌سپهر در جو زمین متشکل از در ناحیه E و F.

است، به دست می‌آید (الیسون و پاپاداپولوس ۲۰۰۹؛ مستر و اومنان، ۱۹۸۳).

$$\frac{\partial B}{\partial t} = -\frac{1}{\mu_0} \nabla \times [\bar{\rho} \cdot (\nabla \times B)] \quad (7)$$

مقادیر مقاومت (Resistivity) در رابطه فوق، بر حسب ضرایب هدایت به صورت زیر قابل تعریف می‌باشند.

$$\begin{aligned} \rho_{||} &= 1/\sigma_{||}, \quad \rho_P = \frac{\sigma_P}{(\sigma_P^2 + \sigma_H^2)}, \\ \rho_H &= \frac{\sigma_H}{(\sigma_P^2 + \sigma_H^2)} \end{aligned} \quad (8)$$

برای ساده‌سازی روابط از تغییرات مقادیر ضرایب مقاومت در راستای افق صرف نظر شده است. با درنظر گرفتن تغییرات پارامترهای فوق در راستای Z، تغییرات زمانی سه مؤلفه میدان مغناطیسی در راستای X، Y و Z به صورت زیر قابل نوشتند خواهد بود.

$$\begin{aligned} \frac{\partial B_x}{\partial t} &= -\frac{1}{\mu_0} \left[\rho_H \left(\frac{\partial^2 B_z}{\partial y \partial x} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial y \partial z} \right) + \rho_p \left(\frac{\partial^2 B_y}{\partial y \partial x} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial y^2} \right) \right. \\ &\quad \left. + \frac{\partial}{\partial z} [\rho_p \left(\frac{\partial B_z}{\partial x} - \frac{\partial B_x}{\partial z} \right)] - \frac{\partial}{\partial z} [\rho_H \left(\frac{\partial B_z}{\partial x} - \frac{\partial B_x}{\partial z} \right)] \right] \\ \frac{\partial B_y}{\partial t} &= \frac{1}{\mu_0} \left[\rho_H \left(\frac{\partial^2 B_z}{\partial x^2} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial x \partial z} \right) + \rho_p \left(\frac{\partial^2 B_z}{\partial x^2} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial x \partial y} \right) \right. \\ &\quad \left. + \frac{\partial}{\partial z} \left(\rho_{||} \frac{\partial B_y}{\partial z} \right) - \frac{\partial}{\partial z} \left(\rho_{||} \frac{\partial B_x}{\partial y} \right) \right] \\ \frac{\partial B_z}{\partial t} &= -\frac{1}{\mu_0} \left[\rho_H \left(\frac{\partial^2 B_y}{\partial x^2} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial x \partial y} \right) - \rho_p \left(\frac{\partial^2 B_y}{\partial x^2} - \frac{\partial^2 B_x}{\partial x \partial z} \right) \right. \\ &\quad \left. + \left(\rho_{||} \frac{\partial^2 B_y}{\partial y \partial z} \right) - \left(\rho_{||} \frac{\partial^2 B_z}{\partial y^2} \right) \right] \end{aligned} \quad (9)$$

جداسازی روابط فوق برای حل عددی در راستای Z با استفاده از روش جداسازی محدود در حوزه زمان و مکان صورت خواهد گرفت. به طور مثال مشتق مرتبه دوم در راستای Z با استفاده از این روش و جداسازی مرکزی مرتبه دوم به صورت زیر محاسبه می‌شود.

$$\begin{aligned} \frac{\partial^2 B_z(x, y, i\Delta z)}{\partial z^2} &= \\ B_z(x, y, (i+1)\Delta z) - 2B_z(x, y, i\Delta z) + B_z(x, y, (i-1)\Delta z) & \quad (\Delta z)^2 \end{aligned} \quad (10)$$

لازم به ذکر است مشتق سایر مؤلفه‌های میدان مغناطیسی با همین روش قابل محاسبه است. با توجه به متناوب درنظر گرفتن ساختار محاسباتی در راستای X و Y، محاسبات در این دو راستا با روش تبدیل فوریه صورت

میدان مغناطیسی ناشی از آتن دو قطبی لایه پایینی محیط مورد نظر در شبیه‌سازی عددی با استفاده از رابطه فوق به دست می‌آید. در مدل اولیه همان‌طور که در شکل ۳ نشان داده شده است میدان مغناطیسی زمین ثابت و در راستای افقی در نظر گرفته شده است. میدان الکتریکی در یون‌سپهر با چگالی جریان‌های الکتریکی از طریق رابطه اهم به یکدیگر مرتبط می‌شوند که به صورت زیر نوشته می‌شود.

$$\begin{bmatrix} j_x \\ j_y \\ j_z \end{bmatrix} = \begin{bmatrix} \sigma_{||} & 0 & 0 \\ 0 & \sigma_P & -\sigma_H \\ 0 & \sigma_H & \sigma_P \end{bmatrix} \begin{bmatrix} E_x \\ E_y \\ E_z \end{bmatrix} \quad (3)$$

در این رابطه، ماتریس دوم از سمت راست شامل مقادیر هدایت موازی، پدرسون و هال می‌باشد. ضرایب هدایت موازی، پدرسون، و هال به ترتیب از روابط زیر بدست می‌آیند.

$$\begin{aligned} \sigma_{||} &= \varepsilon_0 \frac{\omega_{pe}^2}{v_{en}} \\ \sigma_P &= \varepsilon_0 \frac{\omega_{pe}^2}{\Omega_{ce}} \left[\frac{v_{en}\Omega_{ce}}{\Omega_{ce}^2 + v_{en}^2} + \frac{v_{in}\Omega_{ci}}{\Omega_{ci}^2 + v_{in}^2} \right] \\ \sigma_H &= \varepsilon_0 \frac{\omega_{pe}^2}{\Omega_{ce}} \left[\frac{\Omega_{ce}^2}{\Omega_{ce}^2 + v_{en}^2} + \frac{\Omega_{ci}^2}{\Omega_{ci}^2 + v_{in}^2} \right] \end{aligned} \quad (4)$$

با توجه به این که پارامترهای فرکانس چرخش الکترون‌ها حول میدان مغناطیسی، فرکانس برخورد با ذرات خنثی و فرکانس رزونانس پلاسمای تابعی از ارتفاع می‌باشند، ضرایب هدایت با ارتفاع نیز تغییر می‌کنند.

طبق قانون آمپر با استفاده از چگالی جریان الکتریکی، میدان مغناطیسی القایی به صورت زیر قابل تعریف می‌باشد.

$$\nabla \times B = \mu_0 j \quad (5)$$

تغییرات زمانی میدان مغناطیسی و میدان الکتریکی القایی نیز براساس قانون فارادی به صورت زیر تعریف می‌شوند.

$$\nabla \times E = -\frac{\partial B}{\partial t} \quad (6)$$

با استفاده از سه رابطه فوق و جایگزینی میدان الکتریکی، رابطه مستقل زیر که نشان‌دهنده تغییرات میدان مغناطیسی

بدین ترتیب شرایط مرزی بر روی هر یک از طول موج‌ها (عدد موج (Wavenumber)) برای میدان مغناطیسی در راستای Z به صورت زیر اعمال می‌شود.

$$\frac{\partial B_z}{\partial z} - |k_z|B_z = \frac{\partial B_{z,ant}}{\partial z} - |k_x|B_{z,ant} \quad (11)$$

مؤلفه میدان مغناطیسی در راستای Y برای اعمال شرایط مرزی بر روی مرز، صفر در نظر گرفته شده است. روش حل و جداسازی رابطه فوق به صورت زیر خواهد بود.

$$\frac{B_{z,2}-B_{z,1}}{\Delta z} - |k_x|B_{z,1} = \frac{\partial B_{z,ant}}{\partial z} - |k_x|B_{z,ant} \quad (12)$$

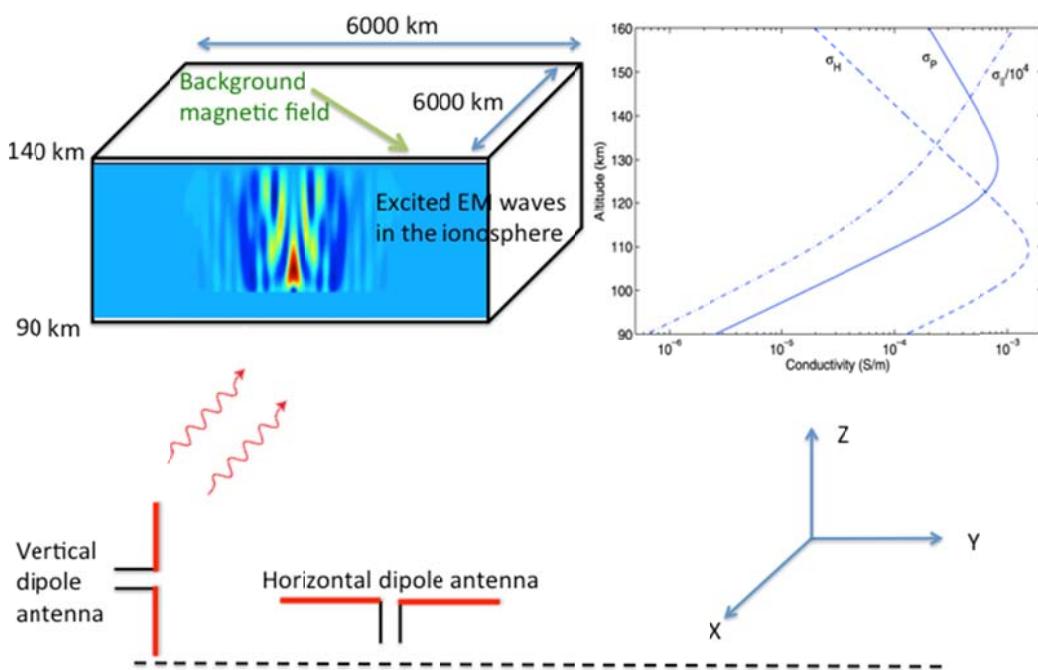
لازم به ذکر است که میدان تششیعی آتن فرستنده در فضای آزاد به صورت زیر محاسبه می‌شود.

$$B_{free space} = (B - B_{ant})_{z=0} e^{-[|k_x|(z-z_0)]} + B_{ant} \quad (13)$$

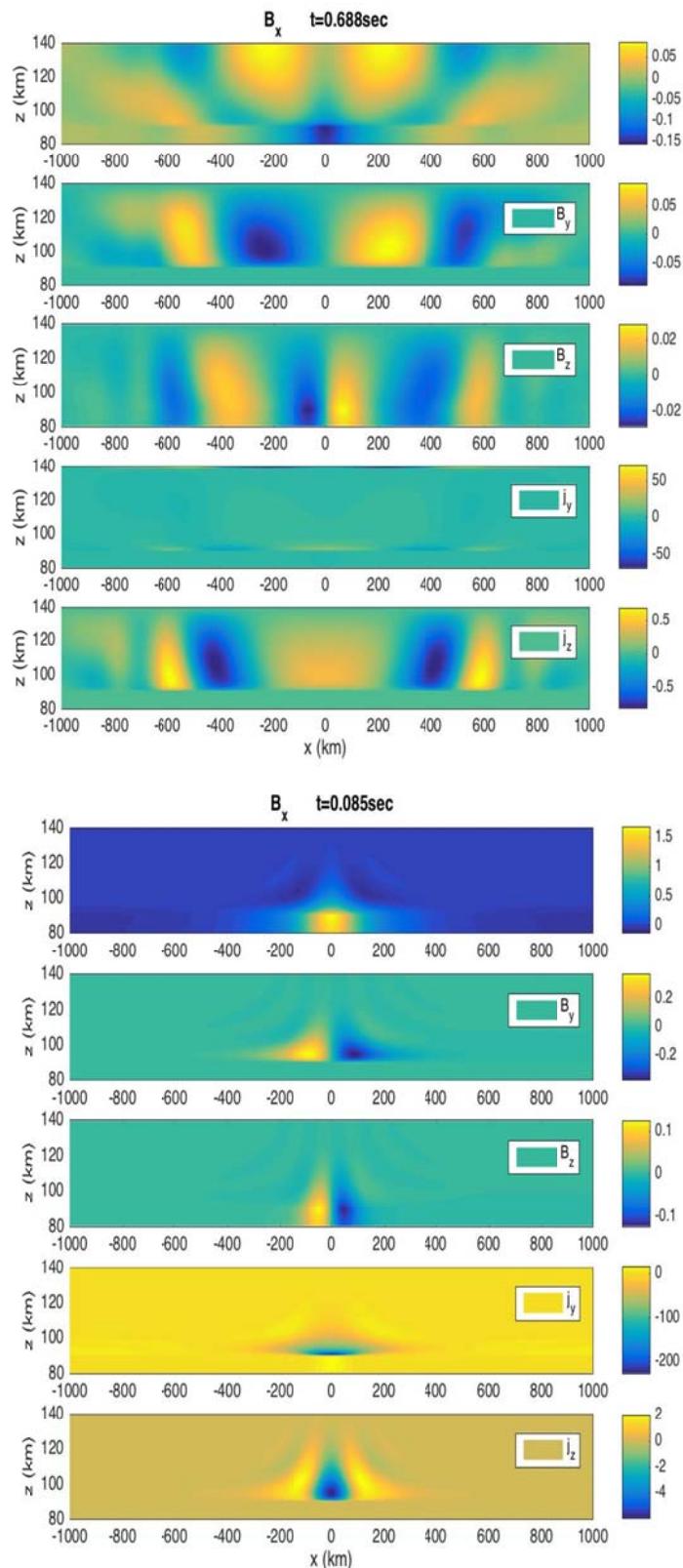
در رابطه فوق z_0 ، ۹۰ کیلومتر در نظر گرفته شده است. شکل ۴ محیط شبیه‌سازی عددی را در سه بعد، تغییرات ضرایب هدایت سه‌گانه با ارتفاع، و منبع تششیع زمینی شامل آتن دو قطبی افقی و عمودی را نشان می‌دهد.

خواهد گرفت. در این روش مؤلفه میدان مذکور ابتدا توسط تبدیل فوریه به آن حوزه منتقل شده، سپس مشتق‌گیری در حوزه فوریه انجام می‌شود و سرانجام با استفاده از فوریه معکوس مؤلفه میدان به حوزه مکان بازگردانده می‌شود.

شرایط مرزی بین محیط فضای آزاد (ارتفاع کمتر از ۹۰ کیلومتر) و محیط پلاسمما با اعمال شرایط مرزی بر میدان مغناطیسی صورت می‌گیرد. لذا شرایط مرزی با فرض پیوسته بودن مؤلفه عمودی میدان مغناطیسی B_z و همچنین مشتق آن نسبت به راستای Z بر روی مرز و مؤلفه‌های افقی میدان الکتریکی E_x و E_y می‌باشد. در مدل محاسباتی با توجه به متنابوب بودن ساختار در راستای X، مؤلفه‌های میدان مغناطیسی برای محاسبه شرایط مرزی ابتدا در راستای X با استفاده تبدیل فوریه به آن حوزه تبدیل شده، شرط مرزی مورد نظر اعمال و سپس با استفاده از تبدیل فوریه معکوس به حوزه اولیه بازگردانده می‌شوند. با استفاده از روش جداسازی اجزای فوریه در راستای X به صورت جمع اجزا متناسب با ترم $(x k_x i) \exp(x k_x i)$ عدد موج مورد نظر در راستای X می‌باشد) قابل نوشتن هستند.



شکل ۳. محیط شبیه‌سازی عددی در سه بعد، تغییرات ضرایب هدایت سه‌گانه با ارتفاع، و منبع تششیع زمینی شامل آتن دو قطبی افقی و عمودی.



شکل ۴. امواج تحریکی ثانویه در لایه یونسپهر و در ارتفاع ۹۰ تا ۱۲۰ کیلومتر. سه مؤلفه میدان مغناطیسی B در راستای x , y , و z در این شکل نشان داده شده است. جریان‌های الکتریکی تحریکی توسط موج بالسی ارسالی از سطح زمین.

۳. نتایج و بحث

با توجه به آزمایش‌های فضایی که اخیراً با استفاده از امواج قوی الکترومغناطیس در باند فرکانسی بالا برای ایجاد امواج الکترومغناطیس در باند فرکانسی ELF و VLF، صورت گرفته است، در شبیه‌سازی عددی انجام شده در این تحقیق اثر دو موج ارسالی پالسی و پیوسته بر روی تحریک امواج ثانویه مورد بررسی قرار گرفته است. موج پالسی مورد استفاده در رابطه زیر نشان داده شده است.

$$I = 450 e^{\frac{(t-0.05)^2}{2D_t^2}} \quad t < 0.05 \text{ sec}$$

$$I = 450 \quad 0.05 < t < 0.15 \text{ sec} \quad (14)$$

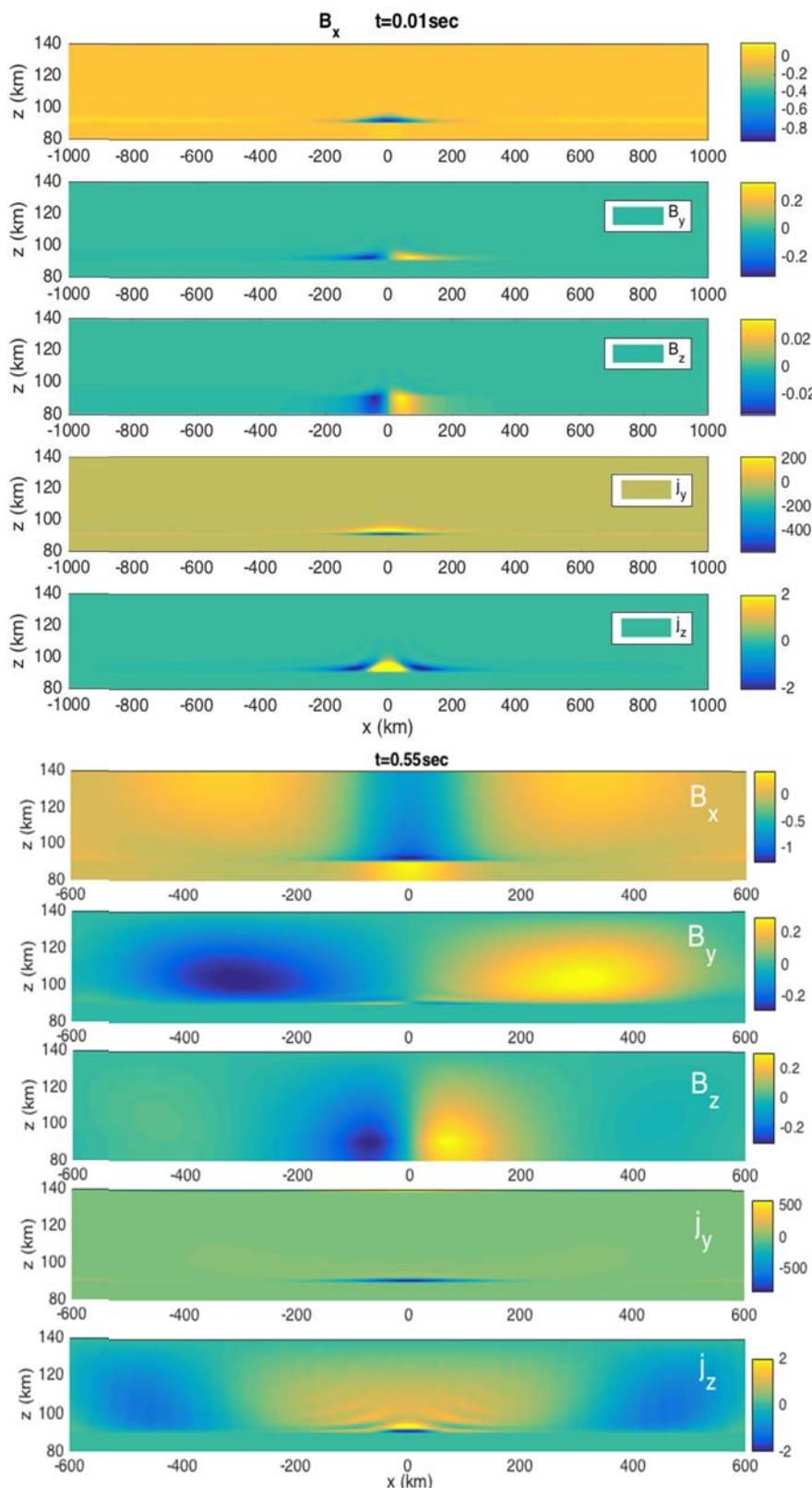
$$I = 450 e^{\frac{(t-0.15)^2}{2D_t^2}} \quad t > 0.15 \text{ sec}$$

همان‌طور که در روابط فوق نشان داده شده است، سیگنال پالس ارسالی دارای مدت زمان $1/150$ ثانیه بوده و در مدت زمان $1/105$ ثانیه به مقدار حداکثر 450 آمپر می‌رسد. پالس مورد استفاده ساده و بدون هرگونه مدولاسیون می‌باشد. شکل ۴ نتایج شبیه‌سازی با استفاده از سیگنال پالس را در دو زمان $1/1085$ و $1/688$ از شروع شبیه‌سازی را نشان می‌دهد. سه مؤلفه میدان مغناطیسی B در راستای x، y و z در این شکل نشان داده شده است. محیط شبیه‌سازی در راستای افق نسبت به عرض جغرافیایی میانی تا 3000 کیلومتر در راستای شمال و جنوب را پوشش داده و در راستای قائم از سطح زمین تا ارتفاع 140 کیلومتر گسترش می‌یابد. محیط شبیه‌سازی در راستای افق جهت انجام محاسبات عددی به 1000 نقطه و در راستای قائم 100 نقطه در فاصله 90 تا 140 کیلومتر در نظر گرفته شده است. لذا میزان دقت در راستای افق 6 کیلومتر و در راستای عمود $0/5$ کیلومتر می‌باشد. برای ساده‌سازی محاسبات از حل معادلات بخش 2 جهت تعیین دامنه میدان و بررسی تغییرات در ناحیه خلاء و در ارتفاع کمتر

از 90 کیلومتری خودداری شده است.

مؤلفه جریان الکتریکی در راستای افقی z و در بازه زمانی 40 میلی ثانیه به حداکثر مقدار خود 300 میلی آمپر می‌رسد. از مهم‌ترین نتایج این شبیه‌سازی می‌توان به عمق نفوذ جریان‌های تحریکی در راستای قائم اشاره کرد. در این حالت جریان تحریکی در راستای قائم z در بازه مکانی 90 تا 135 کیلومتری شکل می‌گیرد. این جریان تحریکی قائم با دامنه حداکثری 2 میلی آمپر در نقش یک آتنن فضایی با طول 45 کیلومتری عمل می‌کند و قابلیت تحریک امواج الکترومغناطیس مناسب با فرکانس سیگنال ارسالی را دارد. همان‌طور که در شکل ۴ نشان داده شده است، امواج تحریکی دارای طول موج 250 کیلومتر بوده و در بازه زمانی تقریبی حدود $7/0$ ثانیه در فاصله مکانی 1000 کیلومتری منتشر می‌شوند. لازمه ذکر که دامنه امواج هلیکانی تحریکی پس از انتشار در حدود 800 کیلومتری با ضریب 2 کاهش می‌یابد. لذا این روش و سیگنال پالسی در تحریک ELF در لایه یون‌سپهر کاملاً موافقیت‌آمیز است.

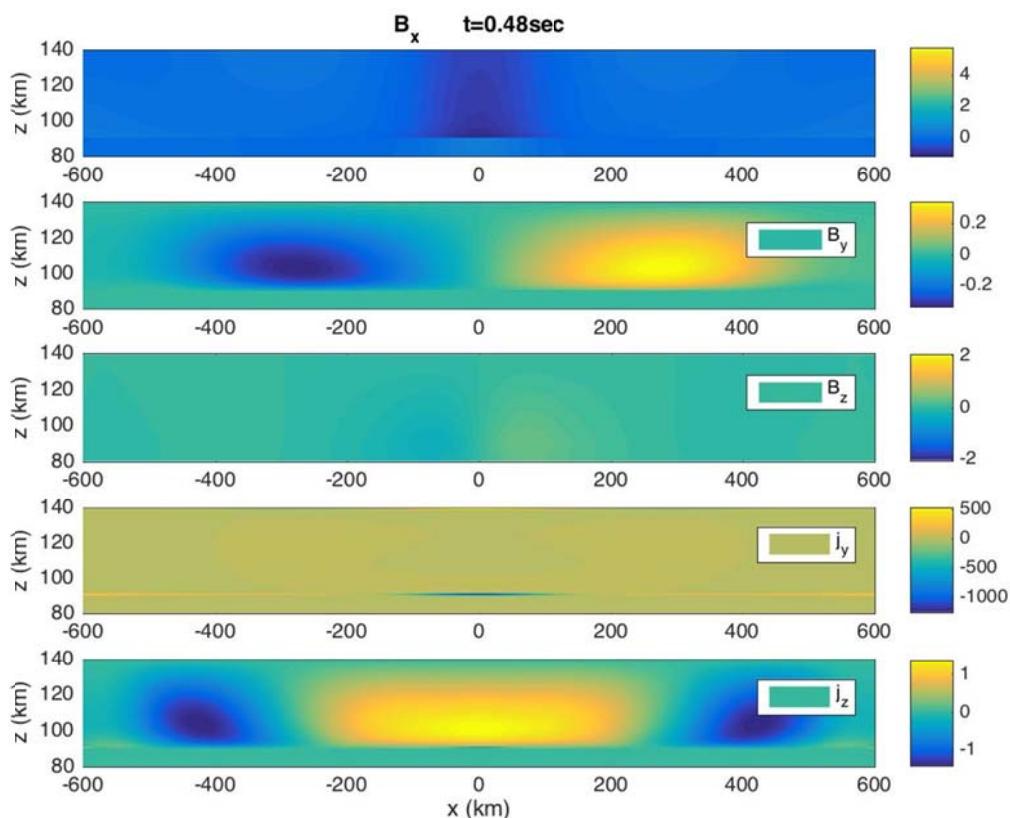
همان‌طور که ذکر شد، بررسی امکان و بازدهی تحریک امواج الکترومغناطیس باند VLF در لایه یون‌سپهر یکی از اهداف این تحقیق می‌باشد. بدین‌منظور شبیه‌سازی با استفاده از موج متناظر پیوسته و سینوسی و با فرکانس 5 هرتز و 1 کیلومتری مورد بررسی قرار گرفت. شکل ۵ امواج الکترومغناطیس تحریکی در لایه یون‌سپهر زیرین توسط آتنن دو قطبی زمینی موج پیوسته با فرکانس 100 هرتز در دو زمان $1/101$ و $1/55$ ثانیه از شروع شبیه‌سازی را نشان می‌دهد. میزان نفوذ موج ارسالی در این حالت به کمتر از 10 کیلومتر کاهش می‌یابد. در نتیجه موج تحریکی ثانویه در مقایسه با سیگنال پالسی ضعیف‌تر خواهد بود. نتایج ارائه شده در شکل‌های 4 و 5 نشان می‌دهد که سرعت انتشار موج در دو حالت قابل مقایسه می‌باشد.



شکل ۵. امواج الکترومغناطیسی تحریکی در لایه یونسپهر زیرین توسط آتن داپل زمینی موج پیوسته با فرکانس ۱۰۰ هرتز در دو زمان 0.01 و 0.55 ثانیه از شروع شبیه‌سازی.

تحقیقات نشان داده‌اند، ارسال امواج الکترومغناطیسی در باند فرکانسی بالا HF باعث افزایش دمای الکترون‌های آزاد و همچنین تغییر میزان هدایت در این ناحیه می‌شود (بوریستو و استاب، ۱۹۹۷؛ لیستکی و همکاران، ۱۹۹۶). تغییرات فرکانس برخورد با ذرات خشی نیز باعث تغییر ضرایب هدایت در بازه‌های زمانی کوتاه می‌شود. تغییرات ضرایب هدایت پدرسون و هال را پس از ۱۰۰ ثانیه گرم کردن لایه یون‌سپهر با استفاده از امواج باند HF قابل ملاحظه بوده که می‌تواند منجر به افزایش نفوذ امواج باند VLF در جو زمین و تحریک امواج ثانویه شود. لذا این روش ترکیبی برای ایجاد امواج الکترومغناطیسی توسط آتش فضای پایه و با فرکانس ۱ تا ۳۰ کیلوهرتز مناسب می‌باشد.

شکل ۶ امواج الکترومغناطیسی تحریکی در لایه یون‌سپهر زیرین توسط آتش دو قطبی زمینی موج پیوسته با فرکانس ۱ کیلوهرتز در زمان ۰/۴۸ ثانیه از شروع شبیه‌سازی را نشان می‌دهد. همان‌طور که از نتایج نشان داده شده در این شکل مشخص است، میزان نفوذ در لایه یون‌سپهر در این حالت بهشت کاهش یافته است و به کمتر از ۳ کیلومتر می‌رسد. حداقل دامنه جریان الکتریکی تحریکی در راستای قائم j_z نیز در این حالت به ۱ نانوآمپر می‌رسد که در مقایسه با نتایج نشان داده شده در شکل‌های ۴ و ۵ بسیار ضعیف می‌باشد. لذا بازدهی روش مذکور در ایجاد سیگنال الکترومغناطیسی در طیف فرکانسی خیلی پایین و محدوده بالاتر از ۱ کیلوهرتز بسیار کاهش می‌یابد.



شکل ۶. امواج الکترومغناطیسی تحریکی در لایه یون‌سپهر زیرین توسط آتش دایلیل زمینی موج پیوسته با فرکانس ۱ کیلوهرتز در زمان ۰/۴۸ ثانیه از شروع شبیه‌سازی.

مورد استفاده در کاربردهای مختلف از جمله پیش‌نstanگری زلزله کاهش می‌دهد.

با توجه به کاربرد باند فرکانسی VLF در ناوبری رادیویی، بازدهی تحریک این امواج با استفاده از آتن دو قطبی زمینی و در عرض جغرافیای استوایی مورد بررسی قرار گرفت. بدین‌منظور شبیه‌سازی عددی برای دو سیگنال متناسب با فرکانس‌های ۱۰۰ هرتز و ۱ کیلوهرتز انجام شد. با توجه به نتایج شبیه‌سازی موج ارسالی متناسب و با فرکانس ۱۰۰ هرتز به طور تقریبی کمتر از ۱۰ کیلومتر در ناحیه یون‌سپهر نفوذ کرده و قابلیت تحریک امواج هلیکانی در باند ELF را دارد. مقایسه امواج تحریکی در باند فرکانسی ELF و با استفاده از سیگنال پالسی و سیگنال متناسب نشان می‌دهد که امواج هلیکان تحریکی توسط سیگنال پالسی دارای بازدهی بیشتر می‌باشند. افزایش فرکانس سیگنال متناسب به ۱ کیلوهرتز عمق نفوذ را به ۲ تا ۳ کیلومتر کاهش می‌دهد و جریان‌های الکتریکی ثانویه در محدوده ارتفاع کمتری تحریک می‌شوند. امواج تحریک شده الکترومغناطیس در باند فرکانسی متناسب با فرکانس و مدولاسیون سیگنال تحریکی ارسال شده از زمین می‌باشند. در نتیجه امواج تحریکی با افزایش فرکانس تضعیف شده و در باند فرکانسی VLF تغییر ضرایب هدایت به صورت موقت می‌تواند بازدهی این روش را افزایش دهد. لازم به ذکر است سیستم‌های پیشرفته باند فرکانس بالا و با قابلیت جابه‌جایی در دانشگاه مریلند آمریکا در حال ایجاد می‌باشند (پاپاداپولوس، ۲۰۱۵). لذا استفاده از این روش به منظور ایجاد سیگنال VLF در لایه یون‌سپهر و برای کاربردهای ناوبری رادیویی نیازمند استفاده از تکنیک‌های دیگر از جمله گرم گردن ابتدایی لایه پلاسمما توسط امواج قوی الکترومغناطیس در باند فرکانسی HF و یا استفاده از آتن دو قطبی زمینی قائم است که در مطالعات آینده مورد بررسی قرار خواهد گرفت.

۴. خلاصه و نتیجه‌گیری

نحوه تحریک و انتشار امواج الکترومغناطیس در لایه یون‌سپهر زیرین و در باند فرکانسی ۳ هرتز تا ۳ کیلوهرتز (ELF) و باند فرکانسی ۳ تا ۳۰ کیلوهرتز (VLF) در این تحقیق مورد بررسی قرار گرفت. روش تحریک امواج الکترومغناطیس توسط آتن دو قطبی زمین پایه و در عرض جغرافیایی استوایی به عنوان یک روش‌جایگزین و ارزان برای سایر روش‌های رایج در این مطالعه در نظر گرفته شده است. در این روش، امواج ارسالی از زمین ضمن نفوذ به لایه یون‌سپهر و تأثیر بر الکترون‌های آزاد موجود در این لایه، جریان‌های الکتریکی ثانویه ایجاد کرده که با توجه به میزان هدایت بالای این ناحیه، این جریان‌ها می‌توانند در ارتفاع ۹۰ تا ۱۲۰ کیلومتری از سطح زمین گسترش پیدا کنند. این جریان‌های الکتریکی در نقش یک آتن ثانویه عمل می‌کند که قابلیت ایجاد امواج الکترومغناطیس در باند فرکانسی مورد نظر را دارند.

نتایج اولیه این تحقیق نشان می‌دهد که آتن‌های زمین پایه در باند فرکانسی ELF دارای بازدهی بسیار خوبی بوده و می‌توانند جایگزین مناسبی برای ایجاد این امواج توسط Ionospheric Heating (HF Facilities) که به گرم‌کننده لایه بالای جو معروف هستند، باشند. نتایج این شبیه‌سازی نشان می‌دهد، میزان نفوذ موج پالسی در لایه یون‌سپهر در حدود ۱۰ کیلومتر در فرکانس ارسالی ۱۰ هرتز بوده و امواج تحریکی دارای سرعت انتشار در حدود ۱۰۰۰ کیلومتر بر ثانیه می‌باشند. مقایسه این نتایج با نتایج تحقیقات گذشته توسط الیسون و پاپاداپولوس (۲۰۰۹) در فرکانس ۱۰ هرتز نشان می‌دهد که با افزایش فرکانس ارسالی میزان نفوذ این امواج به میزان بسیار بالایی کاهش می‌یابد. لذا کاهش محدوده ارتفاع جریان‌های تحریکی در لایه یون‌سپهر بازدهی این روش را جهت ایجاد آتن مجازی در جو زمین و برای تحریک امواج الکترومغناطیس در طیف فرکانسی پایین

مراجع

- Borisov, N. and Stubbe, P., 1997, Excitation of longitudinal (field-aligned) currents by modulated HF heating of the ionosphere, *J. Atmos. Solar-Terr. Phys.*, 59, 1973–1989.
- Cohen, M. B., Inan, U. S. and Gołkowski, M., 2008, Geometric modulation: A more effective method of steerable ELF/VLF wave generation with continuous HF heating of the lower ionosphere, *Geophys. Res. Lett.*, 35, L12101, doi:10.1029/2008GL034061.
- Cohen, M. B., Inan, U. S., Gołkowski, M. and Lehtinen, N. G., 2010a, On the generation of ELF/VLF waves for long-distance propagation via steerable HF heating of the lower ionosphere, *J. Geophys. Res.*, 115, A07322, doi:10.1029/2009JA015170.
- Cohen, M. B., Inan, U. S., Gołkowski, M. and McCarrick, M. J., 2010b, ELF/VLF wave generation via ionospheric HF heating: Experimental comparison of amplitude modulation, beam painting, and geometric modulation, *J. Geophys. Res.*, 115, A02302, doi:10.1029/2009JA014410.
- Cohen, M. B., Inan, U. S. and Paschal, E. P., 2010c, Sensitive broadband ELF/VLF radio reception with the AWESOME instrument, *IEEE Trans. Geosci. Remote Sens.*, 48(1), 3–17, doi:10.1109/TGRS.2009.2028334.
- Eliasson, B. and Papadopoulos, K., 2009, Penetration of ELF currents and electromagnetic fields into the Earth's equatorial ionosphere, *J. Geophys. Res.*, 114, A10301, doi:10.1029/2009JA014213.
- Lyatsky, W., Belova, E. G. and Pashin, A. B., 1996, Artificial magnetic pulsation generation by powerful ground-based transmitter, *J. Atmos. Terr. Phys.*, 58, 407–414.
- Master, M. J. and Uman, A. M., 1983, Transient electric and magnetic fields associated with establishing a finite electrostatic dipole, *Am. J. Phys.*, 51(2), 118–126.
- Papadopoulos, K., 2015, Ionospheric modifications using mobile, high power HF transmitters based on TPM technology, paper presented at 2015 IEEE International Conference on Plasma Science (ICOPS), 24–28 May, Antalya, Turkey.
- Wilkes, O., Nils P. G. and Ingvar, B., 1987, Loran-C and Omega: a study of the military importance of radio navigation aids. Oslo; Oxford; New York: Norwegian University Press/Oxford University Press. ISBN 82-00-07703-9.

New Approach of Low-Frequency Electromagnetic Wave Generation in the Near-Earth Environment

Mahmoudian, A.^{1*} and Kalaei, M. J.¹

1. Assistant Professor, Department of Space Physics, Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran

(Received: 6 May 2018, Accepted: 1 Jan 2019)

Summary

This work presents the study on the electromagnetic wave penetration into the ionosphere in the frequency range of 10 Hz to 3 kHz and 3 kHz to 30 kHz, corresponding to the Extremely Low Frequency (ELF) and Very Low Frequency (VLF) for telecommunication applications and earthquake prediction. The ELF-VLF waves can also be generated through natural phenomena such as lightning as well as pre-seismic activities. The ELF generation before major earthquakes has been reported in several studies. Therefore, having a complete model capable of simulating the ELF waves generation and propagation in the disturbed ionospheric conditions, associated with pre-earthquake activities can be used to save human lives by predicting the exact location of a major earthquake. This study aims at developing a computational model in order to investigate the ELF –VLF wave generation and propagation in the lower ionosphere that can be used as a precursor for seismic events.

Another application of this frequency band is in the radio navigation. The VLF navigation system known as OMEGA was very popular and used for many applications such as navigation of ships, airplanes and also in the land. The system was in use until the late 1990s when it was replaced by Global Positioning Systems (GPS) due to high accuracy and low cost. Very recently, there has been an effort to renew the VLF navigation systems at a low cost. This will require a new approach for VLF wave generation in the ionosphere at a lower cost in comparison with regular transmitters. The efficiency of VLF wave generation in the lower ionosphere using a ground-based dipole antenna in the equatorial region is examined in this study.

In this study, we have shown that transmitted signal from the ground into the ionosphere can generate a current in the lower ionosphere, which may expand up to a few kilometers depending on the ionospheric conductivities and the frequency or modulation of the transmitted signal from the ground. This study investigates the generation of secondary currents and the artificial antenna in the ionosphere in order to develop a new technique for generating these signals for navigation applications. The approach for improving the efficiency of this technique including pre-modulation of the ionosphere using high-power high frequency (HF) signal for modifying the conductivities in the ionosphere is discussed.

The main idea here is to investigate the efficiency of Whistler wave generation in the E region in different ionospheric conditions. Specifically, the effect of pulse and continuous probing of the lower ionosphere with ELF-VLF signals and the generation of secondary waves and currents due to high conductivities are investigated. We have also proposed the application of this model to study the generation and propagation of ELF-VLF signal associated with the earthquake in the disturbed ionospheric conditions. This includes the variation of background ionospheric plasma and its effect on the penetration of the signal in the ionosphere and length scale of the excited currents. This study may be critical to determine the exact location of a major earthquake using the pre-seismic activities such as generation and propagation of ELF waves. The variation of background ionospheric parameters such as electron density and ionospheric disturbances due to pre-earthquake conditions on the excitation and penetration of ELF-VLF waves into the E-region will be investigated in future studies.

Keywords: Radiowave propagation, ELF-VLF wave generation, ionosphere, radio navigation, earthquake prediction.

* Corresponding author:

a.mahmoudian@ut.ac.ir