

بعضی مسائل مکانیک سیالات با اثر شناوری*

علی اکبر بیدختی
گروه مواد هسته‌ای
سازمان انرژی اتمی ایران

چکیده

اثرات شناوری (buoyancy effects) تاثیر بسزایی در حرکت سیالات محیطی و همچنین در صنعت دارد. در این مقاله بعضی از این جریانها همراه با نتایج حاصل از مطالعه آنها به طور مختصر ارائه می‌شود. در چنین مطالعاتی مدل‌سازی فیزیکی و ریاضی یک امر متداول است که در اینجا مورد بررسی قرار خواهد گرفت. بعضی از مسائل مورد بحث مخلوط‌شدگی در جریانهای طبقه‌بندی شده نیز ارائه می‌گردد. این گونه مسائل بسیار نو هستند و اختلاف نظرهایی در توصیف آنها وجود دارد که به آنها نیز اشاره می‌شود.

مقدمه

حرکت سیالاتی که در آنها نیروی شناوری اهمیت دارد در موارد طبیعی و صنعتی مشاهده می‌شود. برای مثال حرکت و پخش‌شدگی (diffusion) گازهای سبک و یا سنگین نسبت به محیط را می‌توان ذکر کرد. در اکثر موارد، این گازها سمی و یا پرتوزا (رادایواکتیو) بوده که به طور اتفاقی در فضای زیست آزاد شده و گاهی اثرات مرگباری را به جای می‌گذارند (حادثه بویال هندوستان ۱۳۶۵). هنگامی که سیال طبقه‌بندی شده (stratified) باشد یعنی چگالی آن با ارتفاع کم شود، طبقه‌بندی پایدار (stable stratification) بوجود می‌آید. مثلاً هنگامی که سطح زمین سرد است

(هنگام غروب و یا صبح) این حالت در نزدیکی سطح زمین بوجود می‌آید و به لایه بوجود آمده لایه معکوس (inversion layer) گویند. در این صورت آلودگی هوا توسط گازهای آزاد شده (مثلاً) آلودگی حاصل از دود اتومبیل‌ها) که در سطح زمین ایجاد می‌شود به کندی به طبقات بالاتر پخش می‌شود. این آلودگی بطور محسوس در شهرهای بزرگ مثل تهران در نزدیکی‌های صبح به چشم می‌خورد. بدین ترتیب، معمولاً "دودکشهای کارخانجات را در سطحی قرار می‌دهند که دود ایجاد شده در بالای این لایه (لایه معکوس) قرار بگیرد. در این صورت لایه مزبور باعث می‌شود که آلودگی به طرف سطح زمین سرایت نکند. یک لایه معکوس در قسمت بالای اتمسفر

* قسمتی از این پژوهش در بخش مهندسی دانشگاه کمبریج انگلستان انجام شده است (۱۹۸۷).

تغییرات یکسان باقی می ماند . به این گونه سیستم سیالی ، سیال طبقه بندی شده (stratified fluid) گفته می شود . اگر پروفایل چگالی سیال (dp/dz) در جهت عمودی پایدار باشد (که اغلب در سیستمهای مورد نظر صادق است) و جزئی از سیال با z جابجا شده ، یک نیروی بازگرداننده به آن وارد خواهد شد که آن را به موقعیت اولیه خود بازمی گرداند . در نتیجه سیال در حالی که چسبندگی و تغییرات فشار آن را در نظر بگیریم به صورت نوسانی حرکت خواهد کرد که توسط رابطه زیر تعریف می شود .

$$dz^2/dt^2 = g/\rho \frac{dp}{dz} Z \quad (1)$$

که در آن z مقدار جابجائی ، t زمان و dp/dz گرادیان چگالی سیال است . بسامد چنین نوسانی برابر خواهد شد با :

$$N = (g/\rho \frac{dp}{dz})^{1/2} \quad (2)$$

که آنرا بسامد شناوری (Brunt-Vaisala frequency) گویند . بنابراین یک سیال طبقه بندی شده قادر است امواج داخلی (internal waves) را تحمل کند . امواج داخلی انرژی خود را از حرکت آشفتنه سیال در چنین محیطی یا از انرژی جسمی که در داخل آن حرکت می کند دریافت می نمایند . تولید امواج داخلی توسط کشتیهائی که با سرعت بحرانی (که در زیر تعریف خواهد شد) روی دریای طبقه بندی شده (مثلاً "دولایه ای") حرکت می کنند ، باعث ایجاد مقاومت (drag) اضافی برای کشتیها می گردد (۱) . برای روشن شدن موارد تحت بررسی نمونه هائی بشرح زیر گزارش می گردد :

۱- در شکل ۱ نمونه امواج داخلی توسط یک جسم ایروفیلی (aerofoil body) که با سرعت بحرانی در

وجود دارد که لایه غیرقابل نفوذ است و پخش با ارتفاع را کم می کند و در نتیجه پراکندگی بطور افقی در زیر آن بوقوع می پیوندد . نمونه بارز آن هنگام بروز آتشفشانی و یا انفجار بمب اتمی مشاهده می شود . دلایل فیزیکی این مکانیسم در این مقاله توضیح داده می شود .

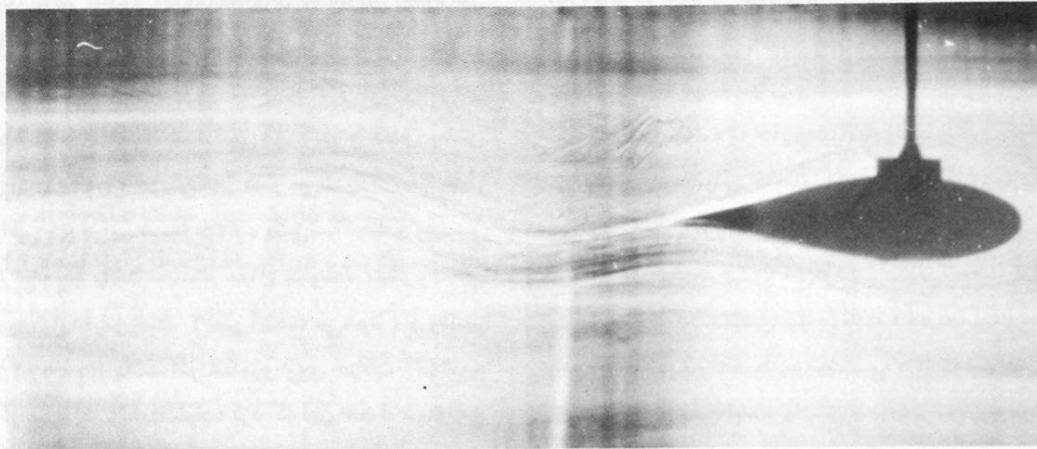
پخش ماده یا حرارت به صورت مولکولی یا با جریان آشفتنه (molecular and turbulent diffusion) در محیطهای سیالی می تواند به عوامل مختلف بستگی داشته باشد . به عبارت دیگر ضریب پخش برای هر کدام از این دو می تواند تابع عوامل مختلفی مثل حرارت ، چسبندگی (viscosity) و یا ناهمگنی در محیط باشد . در محیطهائی که تغییرات چگالی با ارتفاع نیز وجود دارد (اثر شناوری) ، پخش از طریق آشفتگی مواد یا حرارت می تواند تابعی از گرادیان چگالی باشد . در این مقاله سعی می شود این مسئله مورد بررسی قرار گیرد . لازم به یادآوری است که در این مورد مسائل جدید زیادی که هنوز بطور قطعی حل نشده اند وجود دارد که تا اندازه های به آنها اشاره خواهد شد .

بررسیهای نظری

نیروی شناوری در سیالات عبارتست از نیروی جاذبه زمین که بر اختلاف نسبی چگالی سیال و بر واحد جرم سیال وارد می شود یعنی :

$$g' = g \cdot (\Delta\rho/\rho)$$

این اختلاف چگالی به دلیل اختلاف درجه حرارت در داخل سیال ، یا به علت اختلاف درجه تمرکز (concentration) یک ماده دیگر با وزن مولکولی متفاوت در سیال و یا هر دو عامل بوجود می آید . معمولاً یک سیال ساکن دارای تغییرات چگالی در جهت عمودی است که غالباً "در صفحات افقی این



شکل ۱- تولید امواج داخلی توسط حرکت یک جسم که در داخل سیالی طبقه‌بندی شده حرکت می‌کند، $Fr \sim 1$ (۲).

می‌گذارد (۳).

در جریانهای تنشی آشفته (turbulent shear flows) مثل لایه مرزی نزدیک یک سطح، تنش (shear) $\partial U/\partial z$ ، همواره باعث مخلوط شدن سیال و یا زیاد شدن آشفتگی سیال می‌گردد. هنگامی که N در چنین سیستم سیالی صفر نباشد، اثر آن مخالف با اثر گرادیان سرعت (shear)، سیال است.

در اینجا با این دو عامل یک عدد بدون بعد تعریف می‌شود که به عدد گرادیان ریچاردسون معروف است. (Richardson gradient number)

$$Ri = \frac{N^2}{(\partial U/\partial z)^2} \quad (4)$$

با وجود اینکه Ri میزان پایدار بودن حرکت سیال به طرف آشفتگی را مشخص می‌کند، چنانچه حرکت سیال بدون تنش باشد آن را می‌توان به صورت زیر نوشت:

$$Ri = \frac{g \cdot (\Delta\rho/\rho) \cdot Z}{U^2} \quad (5)$$

داخل یک سیال طبقه‌بندی شده در آزمایشگاه حرکت می‌کند نشان داده شده است (۲). در اینجا لازم است که عدد فرود (Froude number) تعریف شود:

$$Fr = \frac{U}{N D} \quad (3)$$

که در آن U سرعت جسمی است که در داخل سیال طبقه شده با بسامد شناوری N حرکت می‌کند و D ضخامت آن جسم است. در حالتی که Fr نزدیک به واحد باشد ($U=ND$) جسم با سرعت بحرانی (critical speed) حرکت می‌کند. در آن صورت مقدار زیادی از انرژی حرکتی جسم به امواج داخلی تبدیل می‌شود. در غیر این صورت جسم باعث آشفتگی از نوع ویک (wake) می‌شود. تولید امواج داخلی توسط زیردریائی‌هایی که در ترموکلاین (thermocline) اقیانوس حرکت می‌کنند قابل ملاحظه می‌باشد. امواج نامنظم داخلی در دریاها روی مخابرات مافوق صوتی نیز در این محیطها اثر

آن زیاد می شود ، البته توسط مکانیسم مخلوط شونده داخلی (entrainment) که به علت آشفتگی خود توده سیال و همینطور تنشی که بین سیال داخل توده با خارج در مرزهای آن بوجود می آید ، توده سیال خاصیت شناوری خود را با محیط در اندازه های بزرگتری پخش می کند . اندازه حرکت آن نیز در محیط جذب می گردد . باید توجه داشت که اگر محیط طبقه بندی شده (stratified) باشد پدیده جذب در محیط به سختی صورت می گیرد . توده سیال ممکن است بصورت افقی تا مسافتهای زیاد حرکت کند و در حین حرکت حالات مختلفی (ماریپج یا انشعابی) بخود بگیرد . در حالاتی که لایه معکوس وجود دارد ، محتوی توده سیال که در یک ارتفاعی از سطح زمین (مثلا " از دودکش یک کارخانه که ممکن است در صورت غلیظ بودن سمی باشد) آزاد می شود ، ممکن است در فاصله های افقی از منشأ خود به سطح زمین برسد و در این صورت ممکن است اثرات سوئی را در برداشته باشد . بنابراین در کنار گذاشتن اینگونه دودکشهای صنعتی و یا مربوط به نیروگاههای تولید برق ، باید محل استقرار اینگونه دودکشها را به طور دقیق با چگونگی شرایط محیط و آب و هوا انتخاب نمود (۴) . حرکت توده های سیال در آزمایشگاه نیز می تواند مورد مطالعه قرار گیرند (۵) . در این مطالعات اغلب راههای خود شباهتی (self-similarity) که حرکت سیال شکل خود را از نظر دینامیکی و هندسی محفوظ نگاه دارد و نیز تحلیل ابعادی (dimensional analysis) بکار برده می شود . استفاده از این روشها در این نوع مطالعات و تحلیل چنین مسائلی حائز اهمیت است . اگر حرکت توده های سیال به صورت تناوبی و یا منقطع باشد یا به عبارت دیگر به صورت یک حجم شناخته شده در زمانی کوتاه آزاد گردد ، به آن توده گرمایی (thermal) گویند . نمونه بارز آن حرکت ابر گرمی

در واقع نسبت نیروی شناوری به نیروی اینرسی سیال است . هر چه این عدد بزرگتر باشد میزان آشفتگی سیال توسط نیروی شناوری کمتر می شود و در نتیجه میزان مخلوط کنندگی آن کم و عمل پخش (diffusion) جریان نیز کمتر می گردد . مقدار بحرانی R_f برابر با 0.25 می باشد . وقتی $R_f \gg 0.25$ باشد سیستم سیال توسط نیروهای شناوری پایدارتر است (کمتر آشفته می شود) و وقتی که $R_f < 0.25$ باشد اثر شناوری روی حرکت آشفته بی اثر می ماند . باید توجه کرد که این عدد در واقع عکس مربع عدد داخلی فرود (Froude internal number) است . در این تعریف ها فرض شده است که در حرکت سیال حالت هیدرواستاتیکی تقریبی و فرضیه تقریبی بوسینسک (Boussinesq approximation) صادق است . یعنی تنها قسمتی که در معادله حرکت ، تغییر چگالی سیال اهمیت دارد قسمتی است که شامل g (شتاب ثقل) می باشد و در سایر قسمتها تغییرات ρ در نظر گرفته نمی شود .

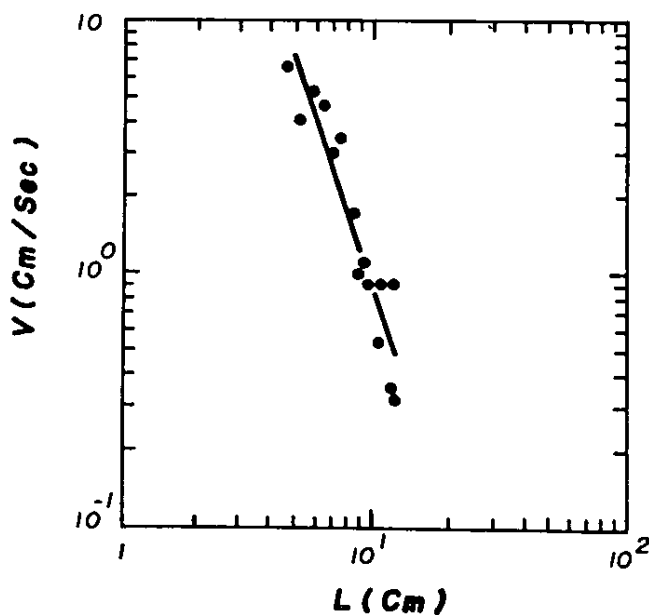
مطالب بالا بیشتر راجع به اثرات شناوری در مکانیک سیالات می باشد و به طور کلی نشان می دهد که این عوامل چگونه روی آشفتگی سیال یا حرکت کلی سیال اثر دارند . در ادامه مطلب لازم است اثر شناوری که خود عامل اصلی حرکت سیال می باشد توضیح داده شود . نیروی شناوری که به علت اختلاف چگالی سیال آزاد شده با چگالی سیال محیطی که در آن آزاد می شود بوجود می آید ، عاملی اصلی حرکت است . نمونه این حالات حرکت توده های سیال (plume) است که یک همرفت (convection) موضعی است و هنگامی که یک سیال سبک از یک نقطه در محیطی که نسبت به خود سنگین است به طور یکنواخت آزاد شود بوجود می آید . در ابتدا سیال سبک دارای اندازه حرکت (momentum) کمی است ولی به علت نیروی شناوری (buoyancy force) اندازه حرکت

که در آن Q_0 حجم سیال (سبک یا سنگین) آزاد شده در واحد زمان و U_0 سرعت اولیه آن است. F_r اهمیت زیادی در مدل سازی فیزیکی این نوع جریانها دارد.

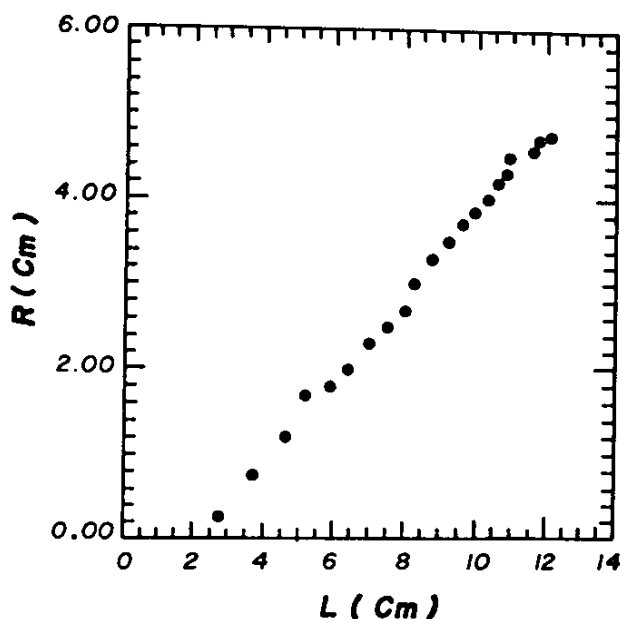
۲- در این قسمت موردی از یک جت ناگهانی سیال سنگین که در یک سیال سبکتر ساکن آزاد می شود ارائه می گردد. در آن مقدار سیال آزاد شده ۴۵ سانتیمتر مکعب و زمان آزاد شدن آن ۰/۳۵ ثانیه است. جت به صورت دایره ای در فاصله ای از سطح اساس (base) آزاد می شود. شکل ۲ نشان دهنده سرعت مرکز ابر تولید شده این سیستم است و شکل ابر تولید شده بعد از آزاد شدن به صورت یک طوق (torus) می باشد، که برحسب مسافت از چشمه ترسیم شده است (۶). رابطه $v \propto L^{-3}$ که توسط راههای خود شباهتی ریاضی بدست آمده است در این شکل دیده می شود. سرعت

است که در اثر انفجار یک بمب در سطح زمین بوجود می آید. اینگونه حرکت سیالی اگر دارای اندازه حرکت اولیه زیاد باشد به صورت فواره شناوری (buoyant jet) درخواهد آمد. در ابتدای حرکت سیال اندازه حرکت در پراکندگی سیال آزاد شده و در مراحل بعدی نیروی شناوری اهمیت پیدا می کند، هنگامیکه $M = F_0 \cdot t$ باشد این تبدیل انجام می گیرد، که در اینجا F_0 برابر نیروی شناوری کسه برابر $Q_0 \cdot g \cdot \Delta\rho / \rho$ بوده و Q_0 حجم آزاد شده سیال و M اندازه حرکت اولیه یا $(U_0 \cdot Q_0)$ و t زمان این تبدیل است. در حرکت توده های ابری سیال با وضعیت گرمائی که دارای اندازه حرکت اولیه هستند یک نوع F_r تعریف می شود که عبارت است از:

$$F_r = \frac{Q_0 \cdot U_0}{(Q_0 \cdot g \cdot \Delta\rho / \rho)^{1/2} \cdot Q_0^{2/3}} \quad (۶)$$



شکل ۲- سرعت افقی v یک جت طوقی (torus) که در آزمایشگاه تولید شده است برحسب مسافتی که از منشأ خود طی کرده است (۶).

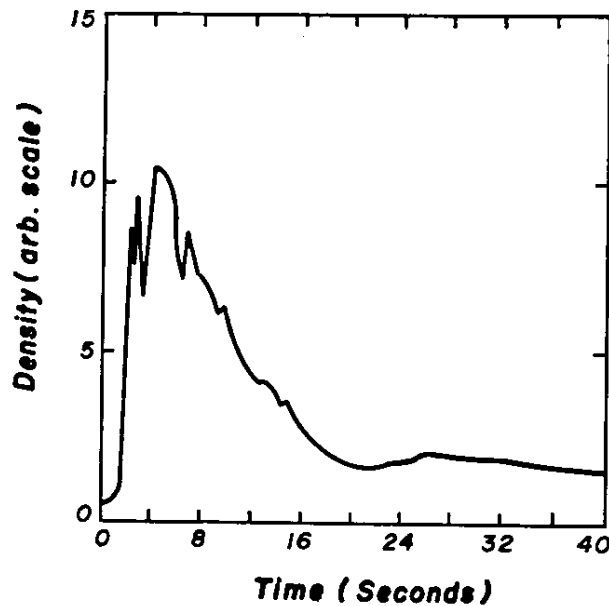


شکل ۳- شعاع مقطع جت بر حسب مسافت طی شده (۶) .

زمین تماس پیدا می کند نشان می دهد . غلظت بالاترین نقطه این شکل ۲/۳٪ غلظت سیال آزاد شده اولیه است . در این آزمایش $\frac{\Delta\rho}{\rho} = 0/001$ که $\Delta\rho$ تفاوت چگالی سیالی آزاد شده با سیال محیط و ρ چگالی سیال محیط می باشد و مقدار F_m برابر ۴/۵ بوده است .

نوعی دیگر از این جریانها حالتی است که یک سیال سنگین به طور ناگهانی یا یکنواخت در یک محیطی که از نظر چگالی سبکتر است آزاد گردد . این اختلاف چگالی عامل نیروی اصلی حرکت سیال آزاد شده می باشد . سیال آزاد شده روی سطح زمین در زیر سیال محیط پراکنده می شود در حالی که توسط پدیده مخلوط شدن در سطح تماس با محیط خود مخلوط و رقیق می گردد . این گونه حرکت را حرکت جاذبه ای می گویند (gravity driven flows) که مثال بارز آن آزاد شدن یک گاز سنگین

جت با توان ۳ کاهش می یابد ، یا میزان انرژی جنبشی آن در محیط پخش می شود . شکل ۳ نشان - دهنده شعاع ابر بر حسب مسافت از منشاء است که تقریباً " خطی است یعنی $R = \alpha L$. اثر شکل هندسی چشمه در این شکل منعکس شده است . در مرحله ابتدای تکامل جریان سیال اندازه حرکت مربوط به سرعت اولیه جت اهمیت دارد . در مراحل بعدی اهمیت بیشتری به نیروی شناوری داده می شود و ابر از سطح آزاد شده (که در یک ارتفاعی از سطح اساس سیستم وجود دارد) بطرف پائین حرکت می کند و وضعیت حرکت توده های سیال که به طور منقطع آزاد شده باشد را بخود می گیرد . در این قسمت قوانین مربوط به حرکت گرمایی در آن صدق می کند . وقتی که به سطح زمین می رسد یک جریان جاذبه ای (gravity current) تشکیل می دهد . شکل ۴ غلظت (concentration) ابر را در هنگامی که با سطح



شکل ۴- تمرکز برحسب درصد محتوی جت نسبت به چگالی سیال اولیه آزاد شده هنگامی که ابر تولید شده از جت به سطح پایه می‌رسد. (تمرکز در قله منحنی ۲/۳٪ است) (۶).

رابطه $W \propto x^{2/3}$ که توسط یک روش تحلیلی بدست آمده است در شکل ۵ دیده می‌شود. ارتفاع ابر در ابتدای آزاد شدن کم می‌شود و سپس افزایش می‌یابد. در ابتدا هنگامی که تفاوت چگالی دو سیال زیاد است، میزان مخلوط شدن داخلی (entrainment) در سطح تماس بالائی ابر جزئی است و آن به این علت است که $Ri \gg 0.25$ می‌باشد. در هنگامی که به حالتی با $Ri \ll 0.25$ می‌رسد باید معادله حالتی را به کاربرد که محیط ابر را به‌طور بی‌اثر (passive) از نظر دینامیکی پراکنده کند. همین‌طور چشمه سیال آزاد شده از نظر شکل هندسی و نحوه آزاد شده باید به‌طور جداگانه مدل‌سازی شود. این نتایج از نظر کیفی رفتار چنین سیستم سیالی را نشان می‌دهد ولی از نظر کمی اهمیت آن کمتر است. با حل مسائل مذکور کمی بودن نتایج نیز معتبر

پرتوزا (رادایواکتیو) و یا سمی در محیط است. ۳- حرکت نوع‌گرانی (gravity driven flow) را در آزمایشگاه بطور فیزیکی و بطور ریاضی با استفاده از کامپیوتر می‌توان مدل‌سازی کرد. در شکل ۵ نتایج مقدماتی یک مدل ساده ریاضی حرکت یک سیال سنگین که به‌طور دائمی و یکنواخت از یک چشمه به ارتفاع ۳ متر و پهنای ۲/۵ متر و با چگالی $2/6 \text{ Kg/m}^3$ در سطح زمین با حرکت هوا ($\rho_a = 1/25 \text{ Kg/m}^3$) به سرعت متوسط 5 m/s آزاد می‌گردد را نشان می‌دهد. در این نتیجه ابتدائی پهنای $W(m)$ ، ارتفاع $H(m)$ و غلظت (C%) ابری که در اثر آزاد شدن گاز سنگینی بوجود می‌آید بر حسب مسافتی که حرکت کرده است ترسیم شده است. میزان گاز آزاد شده برابر با $30 \text{ m}^3/\text{s}$ است که در واقع یک پدیده یا اندازه واقعی را نشان می‌دهد.

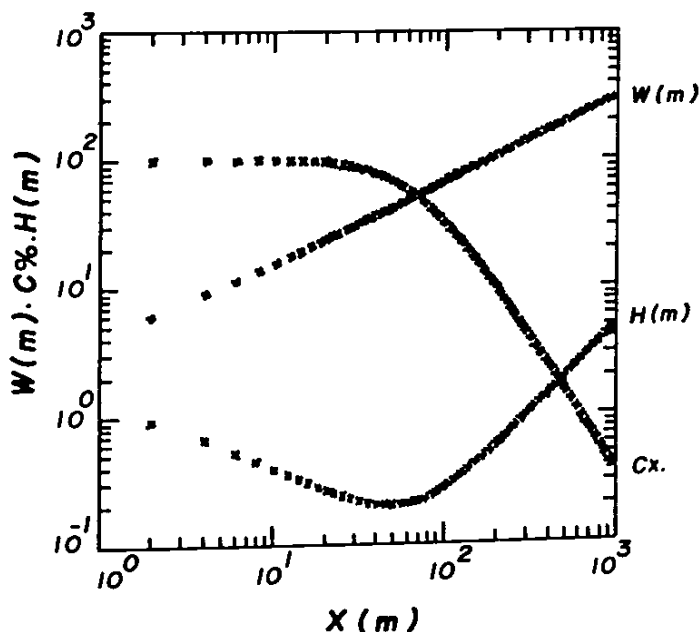
خواهد شد (۸) .

نحوه اندازه گیری و مطالعه سیالات آشفته

همانطور که ذکر گردید معادلاتی که حرکت سیال آشفته را بیان می کنند اغلب از نظر ریاضی پیچیده اند . سیستمهای سیالی عموماً " دارای دینامیک غیرخطی و نامنظم (chaotic motion) هستند و استفاده از کامپیوتر برای حل معادلات و تعیین خواص اینگونه سیستمهای سیالی متداول است . در این مطالعات هنوز ضرایب تجربی را که در آزمایشگاه از مدل سازی فیزیکی آنها به دست می آید استفاده می کنند (۹) .

در مدل سازی فیزیکی حرکت سیالات باید شبیه اعداد بی بعد (non-dimensional number) یک سیستم سیالی مورد مطالعه را با استفاده از شرایط

آزمایشگاهی به وجود آورد . تشابه هندسی و برابر بودن اعداد بی بعد در دو حالت ضروری است . البته باید توجه داشت که در این مدل سازیها بعضی اوقات برابر قرار دادن اعداد بی بعد امری مشکل است و در این حالت سعی می گردد اعدادی که مهمتر هستند نزدیک به هم باشند . این اعداد بدون بعد که در مقدمه تعدادی از آنها ذکر شد در این گونه سیالات، شامل Ri ، Fr و $R = UL/v$ می باشند . R را عدد رینولدز (Reynolds number) می نامند که برابر نسبت نیروی اینرسی به نیروی چسبندگی سیال می باشد که در آن L اندازه سیستمی است که حرکت سیال در آن صورت می گیرد و v را چسبندگی سینماتیکی سیال می نامند . $Pr = \nu/k$ و $Pe = UL/k$ به ترتیب اعداد بی بعد پراتل (Prantel number) و پکلت (Peclet number) می باشند که در آنها



شکل ۵- پهنا ، ارتفاع و تمرکز یک ابر آزاد شده که در ابتدا دارای چگالی دو برابر چگالی هوا و در محیط بطور یکنواخت است ، بر حسب مسافتی که ابر حرکت کرده است .

$$\overline{\partial q^2 / \partial t} + \overline{\partial q^2 w / \partial z} = \quad (7)$$

$$-\overline{uw} \frac{\partial u}{\partial z} (1/\rho) \overline{\partial \rho w} / \partial z - (g/\rho) \overline{\rho w} + \nu \nabla^2 u i$$

که در آن:

$$\overline{q^2} = (1/2) (\overline{u^2} + \overline{v^2} + \overline{w^2}) \quad (8)$$

مجموعه انرژی از سه مولفه سرعت سیال می‌باشد. این معادله مثلا "انرژی جریان آشفته که دارای $\partial \rho / \partial z$ می‌باشد و روی یک سطح (boundary layer) حرکت می‌کند را بیان می‌کند. بعضی از قسمتهای این معادله که از میانگین معادله حرکت سیال به دست آمده را می‌توان در آزمایشگاه اندازه گرفت. مثلا " $\overline{q^2}$ ، $-\overline{uw}$ و $\overline{\rho w}$ که به ترتیب عبارتند از انرژی جنبشی حرکت آشفته در واحد حجم سیال، شار اندازه حرکت (momentum flux) و شارچگالی (mass flux) (یا ماده، یا حرارت) را می‌توان در آزمایشگاه اندازه گرفت. جملاتی شبیه $\overline{w \rho}$ که عبارتست از همبستگی (correlation) تغییرات فشار با تغییرات مولفه عمودی سرعت آنی سیال، در آزمایشگاه به ندرت قابل اندازه‌گیری است و معمولا " خیلی کوچک است. جملاتی شبیه $\overline{q^2 w}$ نیز به سادگی قابل اندازه‌گیری نمی‌باشند. جمله‌هایی که قابل ملاحظه و مهم باشند اندازه‌گیری شده و با استفاده از کمیتهای اندازه‌گیری شده می‌توان سیستم سیالی را به‌طور کمی فرمول‌بندی کرد. البته باید ذکر کرد که قبل از اندازه‌گیری کمی سیال، مطالعات فیزیکی ساده که یک راه بسیار متداول آن مشاهدات عینی حرکت سیال است ضروری است. مشاهدات عینی با استفاده از عکس‌برداری و یا فیلمبرداری برای اندازه‌گیری کمی حرکت سیال نیز استفاده می‌شود. البته هدف اصلی

ضریب پخش مولکولی می‌باشند. مطالعه سیالات ممکن است از چهار طریق صورت گیرد:

- ۱- مدل سازی فیزیکی با در نظر داشتن اعداد بی-بعدی که معرف حرکت سیال است (۲ و ۶).
- ۲- مطالعه حرکت سیال در هنگام وقوع در محیط (full-scale) یا مطالعه تجربی حرکت سیال که از نظر اندازه خیلی نزدیک به نوع سیستم سیالی مورد نظر باشد و در محیط بزرگ صورت گیرد. این نوع مطالعات معمولا " پرخرج می‌باشد (۱۰).
- ۳- مدل کردن کامپیوتری، که عبارتست از حل معادلاتی که حرکت سیستم سیالی را بیان می‌کنند (اندازه حرکت، پیوستگی، انرژی، چگالی و غیره) یا حداقل با فرضیات زیاد که حدودا " حرکت سیال را تعریف می‌کنند. این نوع مدل کردن اغلب کاربردهای زیادی دارد و معمولا " به صورت کلی حرکت سیال را می‌توان به این وسیله مطالعه کرد بدون اینکه توجهی به جزئیات آن داشت (۸).
- ۴- حل و شبیه‌سازی کامل (full simulation) معادلاتی که حرکت سیال را بیان می‌کنند معمولا " نیاز به کامپیوترهای بزرگ با قدرت حافظه زیاد دارد. اینگونه مطالعات هم‌اکنون با بهتر شدن کامپیوترها از نظر قدرت حافظه و سرعت محاسباتی متداول شده است. البته باید در نظر داشت که هنوز هم در این زمینه فرضیاتی بکار می‌رود (۱۱). در روشهای آزمایشگاهی (۱۲) برای مدل سازی حرکت سیالات قسمتهای مختلفی در معادله‌هایی که خاصیت سیستم سیالی را بیان می‌کند وجود دارد که باید حتی‌الامکان بطور دقیق اندازه‌گیری شوند. مثلا " در معادله انرژی یک جریان آشفته تنشی با اثر شناوری، در حالیکه سیال دارای خاصیت غیرقابل فشردگی (incompressible) باشد که از معادله نویر استوک (Navier-Stokes equation) حاصل شده عبارت

(passive) دارد . نوع هدایتی آن که هدایت الکتریکی سیال آشفته را در یک نقطه اندازه گیری می کند ، مثلا " میزان هادی بودن آن بستگی به غلظت املاح موجود در آب و نهایتا " چگالی آن دارد (۲) . نتیجتا " می توان چگالی آب را اندازه گرفت . در گازها نیز کاوشگرهای سرعت و ماده استفاده می شوند . کاوشگرهای سرعت در گازها مثل نوعی که در مایعات بکار می رود هستند ، با این تفاوت که کاوشگر دارای فیلم عایق نمی باشد (در مایعات هادی روی کاوشگر سرعت سیال فیلم نازک شیشه ای کوارتز جهت عایق کردن الکتریکی آن به کار می رود) .

برای اندازه گیری مواد آلی (مثل گازهای آلی در گازها می توان از پدیده های استفاده کرد که به آشکارساز یونش شعله ای) (flame ionization detector) معروف است (۱۴) . این نوع اندازه گیری دارای پاسخ سریع می باشد و از پدیده های که در آن گاز نمونه - برداری شده سوخته و یونیزه می شود و با الکترودهائی که میزان گازهای یونیزه شده را اندازه گیری می کند ، استفاده می کند . روش دیگری که در اندازه گیری سرعت در حرکت سیالات متداول است نوع سرعت سنج دوپلری لیزری (Laser Doppler anemometer, LDA) می باشد . این روش در سیالاتی که چگالی آنها یکنواخت است استفاده می شود . دستگاه سرعت سنج دوپلری لیزری براساس جابجائی (shift) دوپلرکار می کند . در حرکت سیالات آشفته که دارای اثرات شناوری (به علت اختلاف چگالی) هستند ، LDA کاربرد محدودی دارد ، چون تغییرات چگالی در نقطه اندازه گیری پرتولیزر را پراکنده می کند . برای جزئیات در روش های مختلف می توان به کتابخانه ای که در مآخذ آمده اند ، مراجعه کرد (۱۳ و ۱۵) .

بحث و نتیجه گیری

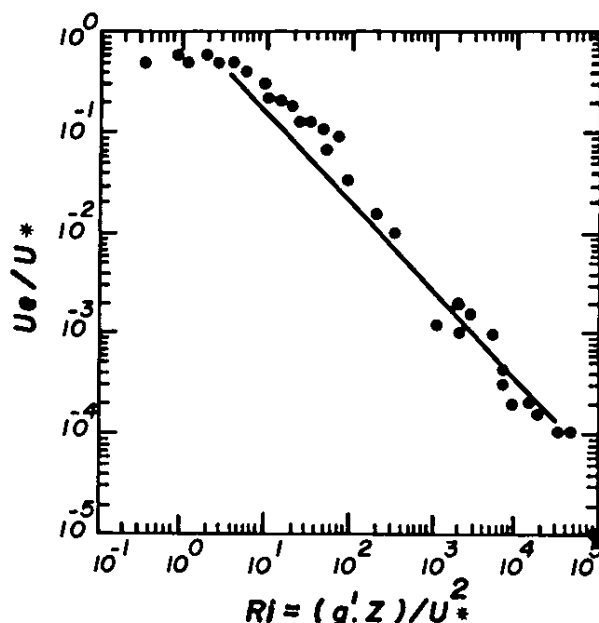
در این مقاله بعضی از سیستمهای سیالی آشفته که

آن یک شناخت فیزیکی از سیستم سیال است که قبل از فرمولبندی آن ضروری است . دستگاههای اندازه - گیری کمی حرکت سیالات متنوع هستند و نوع بسیار متداول آن استفاده از یک کاوشگر (Probe) کوچک است که براساس انتقال حرارت توسط جریان الکتریکی در آن کار می کند . هر قدر سرعت سیال از روی کاوشگر زیادتر باشد میزان انتقال حرارت زیادتر و میزان توان مصرفی آن زیادتر می شود که با استفاده از توان مصرف شده می توان به سرعت سیال پی برد .

این دستگاه که در آن کاوشگر یک بازوی پل وینستون را تشکیل می دهد به hot-film (wire) anemometer معروف است . کاوشگرهای سرعت می توانند به طور عمودی یا با زاویه ای که معمولا " 45° نسبت به جریان سیال است قرار گیرند . در حالت دوم ممکن است از دو یا سه کاوشگر استفاده کرده و به مولفه های سرعت حرکت سیال پی برد . در این حالت می توان جمله هایی شبیه $\overline{u}w$ - یا Reynolds stress یعنی تطابق دو مولفه را اندازه گرفت (۱۳) . کوچکترین مقیاس آشفتگی (در حرکت آشفته سیال) که با کاوشگرهای سرعت می توان اندازه گرفت معمولا " بسیار کوچک است . مثلا " برای کاوشگر فیلم داغ (hot-film) بسامد پاسخ (frequency response) آن می تواند ۵۰ kHz و تفکیک فضایی (spacial resolution) آن حدود 1mm باشد .

با استفاده از یک یا دو کاوشگر سرعت همراه با یک کاوشگر با خاصیت متفاوت (مثلا " حرارت یا میزان هدایت سیال) می توان شار را اندازه گرفت (\overline{pw} یا \overline{TW}) . شارها اهمیت زیادی در فرمول بندی کمی انتقال حرارت یا ماده در محیط سیال دارند .

از کاوشگرهای دیگر جریانهای آشفته می توان نوع حرارتی و هدایتی را نام برد . نوع حرارتی می تواند یک کاوشگر سرعت (hot-wire) باشد که حالت انفعالی



شکل ۶- تابعیت سرعت مخلوط شدگی یک سیال آشفته طبقه‌بندی شده برحسب عدد کلی ریچاردسون (۱۸).

سیال بدون بعد شده است) به Ri در شکل ۶ دیده می‌شود.

نوع محور Ri به نوع آزمایشی که در آن عامل مخلوط شدگی (mixing) ممکن است داخلی (مانند ناپایداری در داخل سیال) یا خارجی (توسط عوامل خارجی در سطح و یا در داخل صورت می‌گیرد) باشد، بستگی دارد (۵). بستگی این نوع مخلوط شدگی (entrainment) که عامل بسیار مهمی در پخش ماده یا جرم در یک محیط سیال طبقه‌بندی شده است به Ri هنوز بطور مشخص مفهوم نشده است، ولی نتایجی شبیه آنچه که در شکل ۶ دیده می‌شود هم‌اکنون از نظر عملی مورد استفاده قرار می‌گیرد. عمل پخش توسط مخلوط شدن در محیطی که از نظر چگالی طبقه‌بندی شده باشد، توسط آزمایش‌های کلاسیکی (grid-turbulence experiments) مطالعه می‌شود و نشان می‌دهد که شار جرم یا ازدیاد

در آنها اثر شناوری اهمیت دارد، بررسی شدند. همچنین به نمونه‌هایی از مطالعه این‌گونه دستگاه‌های سیالی به‌طور فیزیکی و یا ریاضی اشاره شد. در محیط‌هایی که از نظر چگالی طبقه‌بندی شده‌اند، عمل پخش توسط دو عامل صورت می‌گیرد که این دو عبارتند از: نوع مولکولی و نوع آشفتگی که با یکدیگر از نظر مکانیسم تفاوت دارند و باید به‌طور مستقل مورد مطالعه قرار گیرند. در این دستگاه‌های سیالی پخش از طریق آشفتگی که منجر به مخلوط شدگی داخلی (entrainment) می‌شود تابعی از قدرت طبقه‌بندی سیال یعنی عدد ریچاردسون Ri می‌باشد. در این تابعیت پخش مولکولی یعنی عدد پکلت (Peclet number) نیز اهمیت دارد که باید در هر گونه مدل‌سازی فیزیکی این نوع سیالات در نظر گرفته شود (۵). بستگی سرعت مخلوط شدگی داخلی، Ue/U (که توسط سرعت اصلی

انرژی پتانسیل سیستم بطور محسوسی تابعی از Ri است (۱۷ ، ۱۶ ، ۱۱) و آن به این معنی است که شار می تواند مثبت یا منفی باشد . منفی بودن شار بدان معنی است که انرژی پتانسیل سیستم کم می شود . یعنی عمل عکس مخلوط شدگی صورت می گیرد (counter-gradient flux) . این پدیده هم اکنون در آزمایشگاه مشاهده شده است و برای اخذ اطلاعات بیشتر مورد بررسی است (۱۷) . البته بعضی از پژوهشگران معتقدند که مکانیسم بدین گونه امکان پذیر نیست و علت اصلی این مشاهده تولید امواج داخلی است که در چنین سیالی توسط آشفتگی به وجود می آید (۱۷) .

References

- 1- J. Lighthill, Waves in Fluids, Cambridge University Press, Cambridge (1978).
- 2- A. Bidokhti and R. Britter, Feasibility Study on A Stratified Shear Flow Cambridge University, Eng. Dept, Report to Top-Express (1985).
3. R.C. Spindel, Sound Transmission in the Ocean, Ann Review Fluid Mech, 17, 217 (1985).
4. S.R. Hanna, Handbook on Atmospheric Diffusion, U.S. Dept. of Energy (1982).
5. J.S. Turner, Buoyancy Effects in Fluids, Cambridge University Press (1979).
6. A. Bidokhti and R. Britter, Impulsive Annular Releases of Negatively Buoyant Fluid, Cambridge University, Eng. Dept. Report No. 2029/212 (1987).
7. R. Britter, The Ground Level Extent of a Negatively Buoyant plume in turbulent Boundary Layer, Atmospheric Environment. Vol. 14, 779 (1980).

8. A. Bidokhti, A Numerical Model of Heavy Gas Dispersion, Submitted to AEOI Scientific Bulletin (1989).
9. P. Bradshow, Turbulence (Chapter 5), IN Topics in Applied Physics, Springer-Verlag (1976).
10. J. Maquid and B. Roebuck, Large Scale Field Trial on Dense Vapour Dispersion, Health and Safety Executive, Safety Eng. Lab., Sheffield, U.K. (1985).
11. J.J. Riely, R.W. Matcalfe and M.A. Weissman, Simulation of Homogeneous Turbulence in Stratified Flows, In Non-Linear Properties of Internal Waves, AIP Conf. Proc. No. 76 pp. 79 (1981).
12. D.C. Stillinger, K.N. Helland and C.W. Van Atta, Experiments on the Transition of Homogeneous Turbulence to Internal Waves, J. Fluid Mech. 131, 91 (1983).
13. J.O. Hinze, Turbulence, McGraw-Hill New York (1975).
14. A. Bidokhti, R. Britter and N. Collings, Flow in an MOCVD Reactor Inlet, CUED Report to Optical Devices Division (STC), Devan (1988).
15. P. Bradshow, An Introduction to Turbulence and its Measurement, Pergamon Press, (1975).
16. A. Bidokhti and R. Britter, Development of a Multilayer Density Stratified Shear Flow Facility, In Proc. of 3rd. Inter. Con. Wind and Water Tunnel Modelling of Atmospheric Flows and Dispersion, Lausanne, Switzerland, (1986).
17. D.D. Stretch, Dispersion of Slightly Dense Contaminant in Turbulent Boundary Layer, Ph.D. Thesis, Cambridge University (1986).
18. J. Havers and T.O. Spicer, Development of an Atmospheric Dispersion Model for Heavier-than-air Mixtures, Final Report to U.S. Coast Guard, Report No. CG-D-23-85, (1985).

علی اکبر بیدختی . بعضی مسائل مکانیک سیالات با اثر شناوری .

SOME TURBULENT FLOWS WITH BUOYANCY EFFECTS

A.A. Bidokhti
Material Research Group
Atomic Energy Organization of Iran

Abstract

Buoyancy effects have important influence on the motion of fluids in the environment and in industry. In this article, some of these flows are mentioned and examples of case studies of such flows are briefly given.

In study of these flows, physical and mathematical modellings are common. The problem of modelling has been considered with particular attention to the former method. Some of the views, concerning the entrainment processes in stratified flows, have also been mentioned. These problems are new and some controversial views still exist over them which are pointed out here.