E-mail: csa@iscas.ac.cn http://www.c-s-a.org.cn Tel: +86-10-62661041

基于深度学习的海洋中尺度涡识别与可视化①

芦旭熠^{1,2}, 单桂华¹, 李 观^{1,2}

¹(中国科学院 计算机网络信息中心, 北京 100190) ²(中国科学院大学, 北京 100049) 通讯作者: 单桂华, E-mail: sgh@sccas.cn



摘 要: 中尺度涡是海洋中一种特殊的中尺度现象, 对人类活动和海洋科学有着重要意义. 海洋物理中对中尺度涡的检测通常依赖由专家预定义或调整的参数, 无法保证准确度; 或者对全部海洋数据逐点扫描判断, 耗时较长. 此外, 中尺度涡的时空统计数据繁杂, 整理和分析工作量巨大且无法较好展示相关信息. 本文提出了一种基于深度学习目标检测的海洋中尺度涡检测算法, 可达到较高的识别精确率和查全率, 避免了阈值选取对中尺度涡检测的影响, 大大提高了检测速度; 并设计中尺度涡时空特征及海洋信息协同可视化系统, 对中尺度涡进行交互式展示和分析, 满足对涡旋的统计信息、特征分布和属性关联进行洞察、说明和相关性分析的需求.

关键词:中尺度涡识别;中尺度涡可视化;深度学习;可视化分析

引用格式: 芦旭熠,单桂华,李观.基于深度学习的海洋中尺度涡识别与可视化.计算机系统应用,2020,29(4):65-75. http://www.c-s-a.org.cn/1003-3254/7328.html

Oceanic Mesoscale Eddy Detection and Visualization Based on Deep Learning

LU Xu-Yi^{1,2}, SHAN Gui-Hua¹, LI Guan^{1,2}

¹(Computer Network Information Center, Chinese Academy of Sciences, Beijing 100190, China) ²(University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China)

Abstract: Mesoscale eddy which is of great significance to human activities and marine science is a special mesoscale phenomenon in the ocean. The detection of mesoscale eddies in marine physics usually relies on parameters predefined and adjusted by experts or scanning and judging all ocean data point-by-point. These methods cannot guarantee a satisfied accuracy rate and always take a long time. In addition, the spatio-temporal statistics of mesoscale eddies are complicated, which cannot display relevant information well, and the collation and analysis work is huge. This study proposes an oceanic mesoscale eddy detection algorithm based on deep learning target detection, and it achieves high recognition precision and recall. The proposed algorithm avoids the influence of threshold selection in the methods on mesoscale eddy detection, and greatly improves the detection speed. Meanwhile, we design a visualization system which provides mesoscale eddy space-time features and ocean information. The system can meet the need for insight, description, and correlation analysis of the statistical information, feature distribution, and attribute associations of the mesoscale eddy. **Key words**: mesoscale eddy detection; mesoscale eddy visualization; deep learning; visual analysis

中尺度涡是指空间尺度约为几十至几百公里、时 间尺度约为几天至几个月的海洋涡旋,携带着全球海 洋的绝大多数能量,在海洋的动能运输、热盐运输、 化学物质运输以及营养物质运输中起到重要作用^[1],同

基金项目:中国科学院战略性先导科技专项(A 类)(XDA19080102)
 Foundation item: CAS Strategic Priority Program (Category A) (XDA19080102)
 收稿时间: 2019-08-16; 修改时间: 2019-09-06; 采用时间: 2019-09-18; csa 在线出版时间: 2020-04-05

时影响着全球气候变化和渔业等商业活动^[2],对人类活动和海洋科学都有着重要意义.

海洋物理上多利用卫星测高数据对中尺度涡进行 检测,但是对卫星数据的计算与处理通常依赖于由专 家预定义或调整的参数^[3-5],参数的选取直接影响着中 尺度涡识别的精准度,且不同区域选取的参数不尽相 同.由于中尺度涡具有复杂的动态变化的特征,对涡旋 特征的检测需要逐点扫描,再进行后续筛选,耗时较长. 而海洋资料数量庞大,分辨率越来越高.通过逐点扫描 和计算的方式要花费太多时间,影响了对涡旋的进一 步分析.另外,涡旋研究信息涉及到许多维度和变量, 以文字、图表为主.对其进行对比和分析有相当多的 工作量,且不能较好地对海洋涡旋的空间位置、每个 涡旋自身特征进行可视化展示.涡旋检测速度的提升 和涡旋信息可视化系统的开发可以在很大程度上提高 对涡旋研究工作的效率.

为此,本文提出了基于深度学习多目标检测的中 尺度涡识别算法,避免了阈值选取对涡旋检测的影响, 大大提升了涡旋检测速度.同时设计可视化系统进行 中尺度涡多维度展示,并对涡旋的统计信息、特征分 布和属性关联进行了洞察、说明和相关性分析.

本文的主要贡献如下:

(1)提出一种基于深度学习的海洋中尺度涡旋检测算法,可较准确、全面的检测中尺度涡,并大大提升 了检测速度;

(2)设计中尺度涡时空特征及海洋信息协同可视化系统,通过多视图联动及交互操作对中尺度涡信息进行多维展示;

(3)利用可视化系统在个数和尺度统计、特征分 布、属性关联等方面对中尺度涡进行细节性分析.

1 国内外研究现状

海洋物理中对中尺度涡的识别算法大致可分为两 类:一是基于物理参数的方法,其中 Okubo-Weiss (OW)参数法^[4,5]应用最为广泛.但其需要引入阈值W₀, W₀的选取直接影响着涡旋检测的精准度;二是基于流 场几何特征的方法,此类方法需对海洋数据逐点扫描, 找到可能的涡核点后,利用涡旋几何特征作进一步筛 选,耗时较长^[6,7].

此外, Ashkezari 等^[8]将机器学习与涡旋检测结合,

66 系统建设 System Construction

构建涡旋相位角特征矩阵,利用 SVM 算法进行分类训 练,最后使用固定大小的滑动窗格进行涡旋检测. Franz 等^[9]将卷积神经网络引入涡旋检测,但其使用 OW 参数法提取涡旋特征构建训练集,阈值选取的影 响使其只能识别到特征非常明显的涡旋,漏识别现象 较严重.以上两种方法均需先对涡旋类别学习,之后使 用滑动窗格扫描全局数据才能获取涡旋位置信息,涡 旋的识别和定位需分步进行.

目标检测是机器视觉中最常见的问题,其中基于 深度学习的 YOLOv3 算法^[9]表现突出,可以学习图像 的全局信息,直接输出目标类别和相应的定位,并且大 大提高了对小目标和紧凑密集或者高度重叠目标的检 测,非常适合在卫星高度计数据中有着小尺寸、高密 度特点的中尺度涡的检测.

本文首次利用深度学习多目标检测网络进行涡旋 识别,避免了构建特征矩阵以及对全部数据扫描的工 作,对涡旋的识别和定位实现一步到位,并且得到较好 的检测结果,大大提高了涡旋检测速度.之后,利用涡 旋检测结果搭建中尺度涡时空特征及海洋信息协同可 视化系统,对中尺度涡的特征分布、多维度统计信 息、属性关联,以及对海洋属性的影响进行交互可视 化展示,可帮助用户查看涡旋各个维度下的信息及时 空变化规律,对比分析涡旋的特征和影响,满足对涡旋 和海洋信息进行直观性说明的需求,大大减少研究人 员对繁杂数据的对比、分析、统计工作.

2 海洋中尺度涡识别算法

2.1 算法概述

海洋物理中对中尺度涡的检测通常需要设定阈值 以分离中尺度涡涡核与海洋背景场,阈值的设置直接 影响着中尺度涡检测的准确度,且不同区域的阈值不 尽相同;也可利用几何特征进行涡旋检测,需要逐点扫 描卫星高度计数据,对疑似涡核点再作进一步判断,但 是随着卫星高度计数据量的增长、数据空间和时间精 度的提高,扫描任务的数据量成倍增加,涡旋检测速度 太慢会影响下一步对涡旋特征和影响的研究,涡旋检 测耗时太长也成为了亟待解决的问题.

本文算法首先将海面高度异常融合数据制作为 单通道图像,利用海面高度异常闭合等值线法对研究 区域进行涡旋检测,完成原始样本集的制作.其次,调 整 YOLOv3 网络参数, 通过 K-Means 对样本标注框维 度聚类得到先验框, 使得 YOLOv3 更适合对本文样本 集特征的学习, 利用 YOLOv3 训练结果完成对测试集 的涡旋检测并对检测结果进行处理和精准定位. 本文 算法对涡旋检测有较高的准确率和召回率, 大大提高 了涡旋检测速度, 并摆脱了阈值选取对涡旋检测的 影响.

2.2 样本集的制作

样本集包括图片集和标签集,其中图片集为包含 了涡旋特征的 *SLA* 图片,作为 YOLOv3 的输入来源; 标签集为每张图片所包含的涡旋位置信息和类别信息. 2.2.1 样本集图片

SLA 数据覆盖全球, 包含海洋和陆地两部分, 其中 陆地部分的数值设为-2147 483 647, 为了便于 SLA 数 据与图片的转换, 本文首先将陆地部分的数值均设为 0; 由于 SLA 数据的精度为 0.0001, 数据范围为 (-9.9999, 9.9999), 若直接转换为图片会造成严重的精度损失, 因 此本文通过式 (1), 将 SLA 数据转为正整数; 最后, 将处 理后的 SLA 数据转换为 16 位单通道的 tiff 格式图片. 图 1 为生成的 SLA 灰度图像, 其中灰度为 0 的部分为 陆地, 其余部分为海洋, 海洋部分不同程度的灰度变化 即为海面高度的起伏.

$$SLA' = 10000SLA + 10000$$
(1)



图 1 海面高度异常灰度示意图

2.2.2 样本集标签

本文利用海面高度异常闭合等值线法对中尺度涡 进行检测以制作样本集标签.中尺度涡最直观的表现 为闭合的海面高度异常等值线,本文利用该特征具体 使用的特征提取方法如下: (1) 在气旋涡 (反气旋涡) 区域内有一个 SLA 局部 最小 (大) 值.

(2) 涡旋外围要有闭合的 SLA 等值线.

(3) 气旋涡 (反气旋涡) 内所有网格点的 SLA 值都 比边界 SLA 值要小 (大).

(4) 涡旋振幅不小于 3 cm.

由于 *SLA* 数据的分辨率为 0.25°(约为 27.75 km), 因此本文舍弃半径小于 27 km 的涡旋. 针对位于研究 区域边缘的涡旋, 如果该涡旋所占区域超出研究区域 边界, 则舍弃. 通过上述涡旋检测方法识别出的涡旋将 根据涡核位置及半径信息, 通过式 (2) 至式 (5) 计算涡 旋(*x*_{min}, *y*_{min}), (*x*_{max}, *y*_{max})坐标.

$$y_{\min} = [y_0 - R/27.75]$$
 (2)

$$y_{\max} = [y_0 + R/27.75]$$
 (3)

 $x_{\min} = \lceil x_0 - R/27.75 * \cos(lat) \rceil$ (4)

$$x_{\max} = \lceil x_0 + R/27.75 * \cos(lat) \rceil$$
(5)

2.3 涡旋检测结果的处理

2.3.1 异常识别结果处理

由于涡旋特征尺度小,分布密集,且有不同参数的 强弱划分,将 YOLOv3 这种适用于自然图像的目标检 测模型直接应用会存在以下问题:

(1) 在样本集标签制作中,设定涡旋特征阈值 va, 只提取特征值大于 va 的涡旋,在训练中发现 YOLOv3 还会识别出某些特征值小于 va 的强度较弱的涡旋.

(2) 部分漏识别涡旋聚集于样本区域的边缘处.

针对以上问题,本文对 YOLOv3 初次检测结果进行以下处理:

(1) 筛选出 YOLOv3 识别的弱涡旋, 不作为本文对 识别结果评判的计算.

(2)针对图片边缘涡旋的漏识别,本文将研究区域 在东、西、南、北四个方向分别平移至与样本区域重 合度为 70% 处,得到 4 个新区域,位于样本区域边缘 的涡旋在新区域中将位于中央位置.使用 YOLOv3 训 练结果分别对 4 个新区域进行涡旋检测,并将识别结 果重新偏移到原样本区域,与初次识别结果叠加,完成 再识别.

2.3.2 识别结果处理

由于再识别过程对同一局部区域有多次检测,将

会出现许多重复识别结果.此外,YOLOv3的涡旋检测 结果可以大体定位涡旋位置范围,但是会存在位置和 半径的偏差.为了实现中尺度涡的精准定位以及相关 属性的计算,并且提高计算速度,本文首先利用式 (6)计算预测框的IOU,若IOU大于等于0.6,则认为两 个预测框重复,仅保留面积较大的预测框.去重完成后, 利用2.2.2节所述海面高度异常闭合等值线法对保留 下来的预测框区域进行涡旋检测和半径、振幅等属性 的计算,得到更精准的中尺度涡检测结果.

$$IOU = area_{\rm overlap}/area_{\rm min} \tag{6}$$

其中, area_{overlap}为两个预测框的重复区域面积, area_{min}为较小的预测框面积.

2.4 评判指标

本文使用目标检测中常用的评价指标:精确率 (precision), 召回率 (recall) 对训练结果进行测评. 各评 价指标的计算公式如式 (7)、式 (8) 所示.

$$precision = \frac{tp}{tp+fp} = \frac{tp}{n}$$
(7)

$$recall = \frac{tp}{tp + fn} \tag{8}$$

其中, *tp*为正样本被正确识别为正样本的个数(标注的 涡旋被识别为涡旋), *fp*为负样本被错误识别为正样本 的个数(非涡旋结构被识别为涡旋), *fn*为正样本被错 误识别为负样本的个数(标注的涡旋没有被识别出来, 被认为是非涡旋结构), *n*为识别出的样本总个数.

3 海洋中尺度涡可视化

3.1 可视化系统简介

本文提出的中尺度涡时空特征及海洋信息协同可 视化系统,通过多个版块的关联,对中尺度涡的位置分 布、直观特征、多维度统计信息、属性关联,以及对 海洋属性的影响进行交互可视化展示,展示信息丰富, 交互操作多样,可以使用户从时间、空间不同角度直 观地分析涡旋分布特点、各属性特征,以及与海洋环 境的联系,实现对涡旋及海洋特征的直观说明,大大减 少了涡旋研究者对各类涡旋及海洋数据对比分析的工 作量.本系统主要满足的需求如下:

(1) 查看任意一天涡旋相关信息;

- (2)对(反)气旋涡以及涡旋总体情况分类查看;
- (3) 查看涡旋个数统计、尺度统计和分布信息;

68 系统建设 System Construction

(4) 查看涡旋自身特征及分布信息;

(5) 查看涡旋各个属性信息查看及属性间的联系.

3.2 可视化数据及属性介绍

本文可视化的相关属性定义如下:

(1) 涡旋半径 R

中尺度涡形状不规则,本文取涡旋中心与 8 个邻 域方向最外围的地理距离的平均值作为中尺度涡的半 径 *R*,如式 (9) 所示.

$$R = (r_{\bar{\pi}} + r_{\bar{m}} + r_{\bar{m}} + r_{\bar{\pi}} + \frac{r_{\bar{\pi}\bar{\pi}}}{\sqrt{2}} + \frac{r_{\bar{\pi}\bar{m}}}{\sqrt{2}} + \frac{r_{\bar{m}\bar{\pi}}}{\sqrt{2}})/8$$
(9)

(2)振幅A

中尺度涡的振幅定义为涡核与涡旋最外围等值线的 *SLA* 差值的绝对值, 如式 (10) 所示.

$$A = |S LA_{\text{pu}} - S LA_{\text{BMB}}| \tag{10}$$

(3) 涡度ζ, 涡度均方根ζ_{rms}

涡度为速度场的旋度,涡度值的大小代表着中尺 度涡的强弱,计算公式如式(11)所示.

$$\zeta = \frac{\partial(v')}{\partial x} - \frac{\partial(u')}{\partial y} \tag{11}$$

其中, u'和v'分别表示地转流异常的水平和垂直分量:

$$u' = -\frac{g}{f} \frac{\partial (S LA)}{\partial y} \tag{12}$$

$$v' = \frac{g}{f} \frac{\partial (SLA)}{\partial x} \tag{13}$$

f和g分别为科氏参数和重力加速度.进一步定义 涡度均方根:

$$\zeta_{rms} = \sqrt{\frac{1}{N} \sum_{t=1}^{N} \zeta_t^2}$$
(14)

N表示涡旋所占格点个数.

(4) 海洋动能 EKE (Eddy Kinetic Energy)

中尺度涡活动较强的海洋区域一般具有较大的动能,在地转假设条件下的计算如式(15)所示.

$$EKE = \frac{1}{2}(u'^2 + v'^2)$$
(15)

另外,系统使用的逐日海表面温度 (Sea Surface Temperature, SST) 数据由 California 地球卫星微波遥 感科研机构 Remote Sensing Systems (RSS) 提供,分辨 率为 0.25°×0.25°.

3.3 可视化系统设计

本文设计的中尺度涡时空特征及海洋信息协同可 视化系统共包含涡旋特征统计、等值面特征、属性关 联分析 3 类视图, 共 5 个版块. 各个版块通过时间选择 联动变换, 展示同一天内不同维度下海洋与涡旋的不 同信息.

3.3.1 涡旋特征统计视图

涡旋特征统计视图对涡旋个数按时间进行统计, 对涡旋半径、振幅按尺度进行统计,共分为2个版块.

(1) 涡旋个数统计图

如图 2 所示,在时间上以天和月为单位分别统计 了涡旋个数,用户可点选按钮分别查看;在类别上以气 旋涡、反气旋涡和全部涡旋统计个数,由于反气旋涡 对应 SLA 正异常,气旋涡对应 SLA 负异常,因此将反 气旋涡、气旋涡个数的 y 坐标轴分别设计为正、负两 个方向进行显示,全部涡旋个数以折线形式展示.用户 通过选择日期可显示当前日期及之后 30 天的涡旋个 数信息,也可通过范围选择器同时查看更多日期的涡 旋个数.在涡旋个数月统计图中,用户点击条形图可使 系统界面显示当月第一天的涡旋信息.通过鼠标交互, 用户可得到具体的涡旋数量,增强了图表的可读性;通 过横向比较柱状图高度变化可得到涡旋数量的极值月 份和变化趋势.



图 2 涡旋个数统计图

(2) 涡旋尺度折线图

如图 3 所示, 根据涡旋的半径和振幅尺度进行统

计,由于 SLA 数据的分辨率为 0.25°×0.25°,对于涡旋 半径的计算只能精确到约 27.75 km.因此,将半径以 26 km 为刻度单位进行均分,振幅以 1 cm 为刻度单位 进行均分.折线图中标出不同尺度下分布最多的涡旋 个数,方便查看涡旋的主要尺度范围.

3.3.2 等值面特征视图

如图 4 所示, 等值面特征视图中使用专业气象数 据处理语言 NCL (NCAR Command Language) 将海平 面高度异常数据、海洋涡度值、海洋动能值绘制等值 面图, 并将中尺度涡识别结果根据半径尺寸和极性在 等值面图上进行标注, 红色圆圈为反气旋涡, 蓝色圆圈 为气旋涡. 用户可点选按钮查看不同类别的等值面图, 可清晰地看到每日的涡旋特征分布, 同时对涡旋与海 洋涡度、海洋动能的联系有形象的认识.



3.3.3 属性关联分析视图

属性关联分析视图利用相关属性制作平行坐标系, 由于海洋和涡旋的属性在不同纬度上具有明显差异, 本视图还以纬度为单位对涡旋属性进行统计,并绘制 热力图分析海洋属性的空间差异.共分为2个版块.

(1) 涡旋海洋关联属性平行坐标系

如图 5 所示, 根据涡旋半径、振幅、涡度均方 根、涡动能以及涡旋中心海表温度5个属性构建平行 坐标系,按颜色划分涡旋极性.用户可得到当日涡旋各 属性的尺度范围,并可通过框选查看某范围下任意属 性的特点, 滑动选择框, 可以看到某一属性的变化对其 它属性的影响或属性间存在的联系,从而进一步分析 涡旋对海洋的影响.

(2) 涡旋属性空间统计与海洋动能热力图

--- 半径

尺度

频率

如图 6 所示,将研究区域的海洋动能以经纬度 1°×1°的分辨率进行统计,绘制热力图;同时,以1°纬度 为单位对涡旋半径、振幅、出现频率进行统计绘制折 线图, 二者共用同一 y 轴. 通过点选不同的属性并选择 不同时间段进行查看,可明显对比得出涡旋尺度、出 现频率在不同纬度下的差异,以及海洋动能的强弱分 布规律,涡旋的不同属性对海洋动能的影响也一目 了然.



图 6 涡旋属性空间统计与海洋动能热力图

25 A

4 实验

4.1 数据

本文使用的卫星高度计资料是法国国家空间研究 中心卫星海洋学存档数据中心 AVISO 分发的最新版 本的多源高度计海面高度异常融合数据,其空间分辨 率为 0.25°, 时间分辨率为 1 d, 数据格式为 NetCDF (Network Common Data Form)网络通用数据格式.本 文选取其区域范围为 17°N-42°N, 147°W-172°W, 时间 范围为 1993 年 1 月 1 日至 2017 年 12 月 31 日,长达 24年的数据作为研究数据.根据研究区域尺度可制作 为100×100分辨率的样本集,其中,1993-2016年的样 本集将作为训练集输入 YOLOv3 网络进行训练, 2017 年的样本集将作为测试集检验训练结果的检测效率.

15A H 52.4

4.2 深度学习神经网络结构

本文采用了 YOLOv3 基本的网络结构, 以 Darknet-53^[10]网络提取图像特征. 相比 YOLOv2 中的 Darknet-

70 系统建设 System Construction

经度

19 网络, Darknet-53 添加了残差单元, 使用连续的 3×3 和 1×1 卷积层, 并将其扩充为 53 层, 其中包含 53 个卷积层以及 5 个最大池化层, 同时, 在每一个卷积 层后增加了批量归一化操作和去除随机失活操作, 防 止出现过拟合现象.

另外, YOLOv3 采用了 3 个不同尺度的特征图来 进行对象检测, 3 个尺度分别是 32 倍降采样, 16 倍降 采样和 8 倍降采样. 多尺度融合方式可以使网络同时 学习到浅层特征和深层特征, 表达效果更好, 有效解决 了 YOLO 和 YOLOv2 小目标漏检率高的问题. 本文的 涡旋目标尺寸为 4×4 至 6×6 不等, 尺寸较小, YOLOv3 可以达到更高的召回率.

由于 YOLOv3 原网络结构中的 9 个先验框尺寸是 基于 COCO 数据集且网络输入图像分辨率为 416×416, 而涡旋检测中待检测目标标注框尺寸如图 7 所示,样 本图像分辨率为 100×100,因此使用 YOLOv3 算法中 原有的先验框维度很难得到精确的目标标注框信息. 因此使用 YOLOv3 算法中原有的先验框维度很难得到 精确的目标标注框信息,需要重新计算先验框以获得 更好的检测效率.



图 7 样本目标标注框尺寸

K-Means 聚类的目的是使先验框和临近的真实数据中的标注目标有更大的 *IOU* 值,所以采用 K-Means 算法时选用标注框与聚类中心标注框之间的 *IOU* 值作为距离指标,使用公式:

d(box, centroid) = 1 - IOU(box, centroid) (16) 进行距离计算. 在 K-Means 聚类算法中,将所有标注框中心点的 x, y 坐标都置为 0,使得所有标注框都处在相同的位置 上,方便计算标注框之间的相似度.另外,标注框的宽 高为相对于整张图片的比例.YOLOv3 网络在检测时 会进行 3 次尺度变换,以便学习和检测不同尺寸的目 标,而在涡旋检测中,标注的涡旋目标尺寸均属于小尺 寸特征图,尺寸差别不大.经过多次测试,仅使用尺寸 小的 3 个先验框维度便可得到较好的识别结果,并可 加快训练速度.因此在 K-Means 聚类时,设置聚簇个数 为 3,最终得到的 3 组先验框维度中心分别为: (20.48, 17.92), (15.36, 12.8), (10.24, 10.24).

根据本文样本集类别数量以及样本标注框小尺寸的特点,对网络中3个YOLO层、YOLO层前的卷积 层以及部分 upsample、route层的参数进行调整,并使用 公式:

$$filters = num * (classes + 5)$$
(17)

重新计算卷积核个数,其中classes为每个格点的预测 框个数,num为样本集目标类别数.

4.3 模型训练

本文在 YOLOv3 网络结构的基础上对训练参数做 出微调. 根据本文样本集图片分辨率, 调整网络输入图 像的宽高均为 128. 由于显存限制, 将 batch 设为 64, subdivisions 设为 16, 初始学习率为 0.001. 为了得到充 分的训练结果, 设置迭代次数为 70 200 次, 每迭代 2000 次保存一次训练结果. 本文实验的训练与测试环 境采用搭载了 2 块 GTX 1080 Ti 显卡的 CentOS 7.5.1804 系统.

4.4 中尺度涡检测结果

本文选取迭代第 62 000 次的权重结果对 2017 年 研究区域测试集进行涡旋检测. 对初次识别结果进行 再识别并且过滤较弱的涡旋后, precision 约为 0.93, recall 约为 0.95. Ashkezari 等^[8]曾构建涡旋特征矩阵, 利用 SVM 进行分类训练, 表 1 为本文实验与 Ashkezari 等人进行的涡旋检测实验的相关内容对比.

由表1可知, Ashkezari 等检测结果的 precision 约为 0.92, recall 约为 0.99. 检测时需要利用滑动窗格扫描研究区域所有数据进行特征计算, 再进行类别判断, 速度较慢.本文实验结果较之 precision 值有所上升, recall 值有所下降, 但是本文所选研究区域更广, 包含的中尺度涡数量远多于 Ashkezari 的研究区域, 并且检

测速度大大提升,对研究区域某一天的涡旋检测只需约 0.01 s. 之后对涡旋进行准确定位及属性计算时只需对预测框中的 *SLA* 数据进行扫描和计算,大大减少了扫描数据量,节省了计算时间.

	表 1 Ashkezar	i 与本文算法性能对比
	Ashkezari 等	本文算法
检测范围	17°N–29°N,	17°N–42°N,
	151°W-172°W	147°W–172°W
precision	0.92	0.93
recall	0.99	0.95
检测效率	扫描区域全部数 据,先识别再定位	识别和定位一步到位,仅需扫描和计 算预测框的数据进行更准确的计算

4.5 中尺度涡可视化分析

基于本文提出中尺度涡时空特征及海洋信息协同 可视化系统,对 2017 年研究区域所识别出的中尺度涡 在个数统计、特征分布、尺度统计与分布、属性关联 等方面进行分析.

4.5.1 涡旋个数与尺度统计信息

图 8(a) 显示以天位单位观察涡旋个数的变化规律, 气旋涡、反气旋涡均呈现波浪式变化. 图 8(b) 为涡旋个数月变化, 气旋涡、反气旋涡分别在 4 月和 1 月 出现次数最多, 在 9 月和 6 月出现次数最少. 2017 年大 多数月份气旋涡数量多于反气旋涡数量, 在第三季度 中出现反气旋涡多于气旋涡的情况. 该区域中尺度涡 的产生有明显的季节变化, 春季是高发季节, 而秋季产 生数量最少. 气旋涡数量的变化基本对应于全部涡旋 数量的变化.

图 9 显示了涡旋尺度统计信息,不论是气旋涡 还是反气旋涡,涡旋数量极大值都会出现在半径 51-155 km 范围内,以及振幅 4-20 cm 范围内;但是反气旋 涡的半径和振幅的尺度范围更广.

4.5.2 涡旋特征分布信息

在等值面特征视图中可看出,涡旋出现的区域有 明显的一系列闭合的海面高度异常等值线,(反)气旋 涡对应海面高度(正)负异常,一般异常绝对值越大,产 生的涡旋半径尺度越大.涡度较强的区域一般出现在 涡核部分,并且涡度较强处的涡旋半径尺度不会很大, 说明涡旋半径并不是决定涡度强弱的因素.涡度较强 区域均有涡旋的分布,然而也有部分中等强度涡度区

72 系统建设 System Construction

并没有涡旋出现,同时在涡度极弱的区域不会出现涡旋,说明涡旋与涡度有很大程度的关联,但并不是决定因素.此外,海洋高动能区域往往出现在涡旋外围,尤 其是多个相邻涡旋之间.





(b) 涡旋个数月变化统计图

4.5.3 涡旋与海洋属性的关联性分析

为了研究属性间的关系,通过框选某一尺度范围的属性,拖动选择框观察其它属性随选中属性的变化趋势.以2017年6月3日的反气旋涡为例,如图10(a)至图10(c)所示,首先框选出0-10 cm的振幅,可以看到振幅较小的涡旋,其半径、涡度、涡动能也都处于较低尺度.随着振幅不断增加,3种属性尺度也随之上升;该日气旋涡与反气旋涡的变化规律大体一致,如图10(d)至图10(f)所示.由此可知,涡旋振幅与其它属性存在着一定的正相关关系,振幅较大的涡旋往往涡度较大,携带着较大能量,影响着海洋动能的

结论一致.

个数(半径)

25

20

15

10

5

0

25 km

1 cm

77 km

7 cm

图9

个数(振幅)

10

8

6

4

2

0

cm 半径尺寸 37 cm 振幅尺寸

影响,其中振幅的影响更为主要,与平行坐标系的分析

--- 气旋涡半径 ↔ 反气旋涡半径

129 km

19 cm

13 cm

- 一 气旋涡振幅

181 km 233 km 19 cm 25 cm 31 cm

涡旋半径、振幅尺度分布统计图

233 km 285 km

- ○ 反气旋涡振幅

传播.

涡旋属性空间统计与海洋动能热力图以纬度为 单位在空间上对海洋动能和涡旋属性进行统计,如 图 11 所示. 显而易见, 在 25°N-27°N 区域, 涡旋半径、 振幅、出现频率都出现了最高值,同时该区域海洋动 能也是最强烈的;其次,在18°N-25°N和27°N-29°N 区域分布着较大尺度半径和振幅的涡旋, 涡旋的 出现频率也较多,同时该区域海洋动能也较高;在 29°N-35°N 出现了许多涡旋且半径也较大, 但是由于 振幅太小,并没有对该区域海洋动能产生过多影响.可 以看出涡旋半径、振幅、出现频率均对海洋动能有正



图 10 不同振幅范围下的涡旋各属性尺度分布





5 结语

本文将以深度学习为基础的 YOLOv3 目标检测网 络与海洋物理中提取中尺度涡特征的方法相结合,利 用 1993-2016年的 AVISO 卫星高度计融合数据,针对 17°N-42°N,147°W-172°W 的研究区域,制作深度学习 样本集,调整 YOLOv3 目标检测模型相关参数并进行 训练,利用训练结果检测该区域 2017年的中尺度涡旋, 得到了较好的检测结果,避免海洋物理中阈值选取对 涡旋检测的影响,大大提高了涡旋检测速度.之后,根 据涡旋检测结果搭建中尺度涡时空特征及海洋信息协 同可视化系统,对中尺度涡不同维度信息进行交互可 视化展示,并通过各版块联动及交互操作在中尺度涡 个数统计、特征分布、尺度分布、属性关联等方面进 行分析,验证了该系统可很好地满足对涡旋和海洋信 息进行直观性说明和分析的需求,大大减少研究人员 对繁杂数据的对比分析工作.

参考文献

- Le Traon PY, Morrow R. Chapter 3 ocean currents and eddies. International Geophysics, 2001, 69: 171–215. [doi: 10.1016/S0074-6142(01)80148-0]
- 2 Matsuoka D, Araki F, Inoue Y, *et al.* A new approach to ocean eddy detection, tracking, and event visualization–application to the Northwest Pacific Ocean. Procedia Computer Science, 2016, 80(C): 1601–1611.
- 3 Chelton DB, Schlax MG, Samelson RM, *et al.* Global 10 Redmot observations of large oceanic eddies. Geophysical Research proveme

Letters, 2007, 34(15): L15606.

- 4 Okubo A. Horizontal dispersion of floatable particles in the vicinity of velocity singularities such as convergences. Deep Sea Research and Oceanographic Abstracts, 1970, 17(3): 445–454. [doi: 10.1016/0011-7471(70)90059-8]
- 5 Weiss J. The dynamics of enstrophy transfer in twodimensional hydrodynamics. Physica D: Nonlinear Phenomena, 1991, 48(2–3): 273–294. [doi: 10.1016/0167-2789(91)90088-Q]
- 6 Beron Vera FJ, Olascoaga MJ, Goni GJ. Oceanic mesoscale eddies as revealed by Lagrangian coherent structures. Geophysical Research Letters, 2008, 35(12): L12603.
- 7 Nencioli F, Dong CM, Dickey TD, *et al.* A vector geometrybased eddy detection algorithm and its application to a highresolution numerical model product and high-frequency radar surface velocities in the southern california bight. Journal of Atmospheric and Oceanic Technology, 2010, 27(3): 564–579. [doi: 10.1175/2009JTECHO725.1]
- 8 Ashkezari MD, Hill CN, Follett CN, *et al.* Oceanic eddy detection and lifetime forecast using machine learning methods. Geophysical Research Letters, 2016, 43(23): 12234–12241. [doi: 10.1002/2016GL071269]
- 9 Franz K, Roscher R, Milioto A, et al. Ocean eddy identification and tracking using neural networks. 2018 IEEE International Geoscience and Remote Sensing Symposium. Valencia, Spain. 2018. 6887–6890.
- 10 Redmon J, Farhadi A. YOLOv3: An incremental improvement. arXiv:1804.02767, 2018.

