Politecnico di Milano

Scuola di Ingegneria Industriale e dell'Informazione Laurea Magistrale in Ingegneria delle Telecomunicazioni Dipartimento di Elettronica, Informazione e Bioingegneria



Simulatore radar per il monitoraggio della cenere vulcanica

Relatore: Prof. Michele D'Amico

Tesi di laurea di: Libero Chianello, Matricola 878098

Anno accademico: 2017-2018

Ai sacrifici della mia famiglia.....

A tutti coloro che in me han creduto fin dall'inizio ma specialmente a coloro che mi han dato del pazzo quando mi sono iscritto; il bello arriverà, sappiate aspettare.....

Introduzione

Negli ultimi anni l'utilizzo del trasporto aereo sta crescendo in modo esponenziale, viene utilizzato per viaggi di lavoro, vacanze e il trasporto di merci da e per ogni nazione nel mondo. Questo utilizzo intensivo richiede la copertura dell'intero spazio aereo disponibile per mezzo di rotte che, talvolta, attraversano zone del pianeta soggette a condizioni climatiche ed ambientali pericolose per la sicurezza dei voli e l'incolumità delle persone a bordo.

In particolare, la presenza di vulcani attivi, espone i passeggeri e i motori degli aeroplani alle nubi di cenere vulcanica e alle polveri fini trasportate a lunga distanza dal vento. Quest'ultime rappresentano una minaccia insidiosa in quanto possono attraversare i sistemi di filtraggio dell'aria ed essere dunque inalate dall'equipaggio esponendo ad una serie di possibili complicazioni.

Attualmente, nel corso di un'eruzione le procedure avioniche di emergenza prevedono di deviare in modo molto conservativo le rotte e nei casi di estrama entità impongono la soppressione dei voli.

Questo tipo di approccio crea non pochi problemi all'affidabilità del sistema di trasporto e incrementa in modo significativo, l'inquinamento atmosferico derivante dalle distanze molto maggiori che i velivoli devono percorrere.

Nel corso degli ultimi anni questa tematica ha attirato l'attenzione della comunità scientifica che ha provato ad affrontare il problema utilizzando varie tecnologie e metodologie, gettando di fatto le basi per un'intensa attività di ricerca e sviluppo.

L'interesse principale risiede nell'osservazione e la profilazione delle nubi di cenere che si sviluppano a seguito di una eruzione vulcanica in modo da poterne stimare la consistenza e tracciarne la dispersione. Queste informazioni possono rendere il ricalcolo delle rotte più intelligente ed efficiente.

Dopo aver constatato le proprietà elettromagnetiche delle particelle di cenere, si è pensato di impiegare le tecnologie radar, già ampiamente utilizzate per l'osservazione di bersagli di svariata natura e la meteorologia.

Lo sfruttamento del fenomeno di scattering derivante dall'interazione delle particelle di cenere con le onde elettromagnetiche, da una parte ha reso possibile l'osservazione e il riconoscimento della tipologia di particelle, dall'altra ha posto in evidenza numerose criticità dettate dal fatto che la cenere presenta delle caratteristiche propagative e fisiche particolari, dal quale i segnali possono essere pesantemente influenzati.

Struttura della tesi

In questo lavoro di tesi viene descritto un simulatore radar scritto in ambiente Matlab, che si pone l'obiettivo di generare una sequenza di segnali in fase e quadratura comparabile con quella generata da un radar atto al monitoraggio di una nube di cenere vulcanica.

In particolare, la trattazione è strutturata secondo il seguente schema:

- Nella prima parte del primo capitolo viene descritta e caratterizzata la cenere vulcanica dal punto di vista della conformazione e dei processi eruttivi che la coinvolgono. In seguito vengono analizzati i rischi per l'aviazione e la salute umane derivanti dalle caratteristiche delle particelle immesse in atmosfera. Nella seconda parte del capitolo vengono descritte le interazioni con le onde elettromagnetiche con particolare attenzione alle proprietà di scattering e dielettriche.
- Nel secondo capitolo vengono richiamate le tecnologie radar e le principali applicazioni con particolare attenzione ai radar impiegati in meteorologia. Nella seconda parte vengono dettagliate le criticità di funzionamento e dimensionamento legate alla frequenza operativa e alle caratteristiche dei bersagli da osservare. Nella seconda parte viene presentata la cenere vulcanica come bersaglio radar e le grandezze radar osservabili.
- Nel terzo capitolo viene presentato il nostro contributo, il simulatore radar, un software scritto in ambiente Matlab che permette di ricostruire la sequenza di campioni ricevuti da un radar di terra partendo dalle informazioni del radar stesso, della cella e dell'ambiente di osservazione.
- Nel quarto capitolo vengono presentati i risultati delle simulazioni eseguite nell'ambito di vari scenari operativi e sotto precise ipotesi di dimensionamento, dimostrando la coerenza di quanto ottenuto con la teoria e con gli studi del passato ed evidenziando la flessibilità e le potenzialità del software.
- Nel quinto capitolo vengono riassunti gli obiettivi raggiunti e valutati gli scopi del presente lavoro evidenziando le future prospettive di sviluppo dei vari moduli.
- Nella parte finale della presente trattazione, in appendice, verranno allegati i codici Matlab del simulatore e dei vari moduli utilizzati per il calcolo delle grandezze necessarie all'algoritmo.

Indice

1	La c	La cenere vulcanica 5							
	1.1	Il proc	esso eruttivo	5					
		1.1.1	Proprietà fisiche e composizione	7					
		1.1.2	Spazio aereo e dispersione	3					
	1.2	Il tras	porto aereo)					
		1.2.1	Motori a turbina e rischi per il volo)					
	1.3	Appar	ato respiratorio $\ldots \ldots \ldots$)					
		1.3.1	Rischi per la salute	1					
	1.4	Caratt	erizzazione elettromagnetica 11	1					
		1.4.1	Costante dielettrica e attenuazione 11	1					
		1.4.2	Influenza della frequenza del segnale 12	2					
		1.4.3	Effetti di scattering	3					
		1.4.4	La cenere come bersaglio radar 13	3					
2	I sistemi radar 15								
	2.1	Tecnol	logie e applicazioni	7					
	2.2	Il rada	ur meteorologico	3					
		2.2.1	Diffusione delle onde elettromagnetiche	3					
		2.2.2	Valutazione della potenza ricevuta)					
		2.2.3	La costante del radar	1					
		2.2.4	La riflettività Z	2					
	2.3	Osserv	vazione delle nubi di cenere	3					
		2.3.1	PSD e popolazione di particelle	3					
		2.3.2	Valutazione della riflettività radar	1					
		2.3.3	Stima della potenza ricevuta	3					
		2.3.4	Lo spettro Doppler	3					
	2.4	Dalle g	grandezze radar ai parametri microfisici	7					
3	Il si	mulato	ore radar 29	9					
-	3.1	Obiett	ivi e struttura del simulatore	ý					
	3.2	Model	lo spettrale e ambientale)					
	5.2			1					
		3.2.1	Parametri del radar	1					

	3.3	3.2.3 Descrip 3.3.1 3.3.2 3.3.3 3.3.4 3.3.5	Parametri ambientali e cella radar	33 34 35 35 36 37				
4	Rist	ıltati		39				
	4.1	Config	urazione radar	39				
	4.2	Stima	potenza ricevuta e riflettività Z	39				
		4.2.1	PSD: polvere fine, 16 campioni IQ	40				
		4.2.2	PSD: cenere grossolana, 16 campioni IQ	41				
		4.2.3	PSD: lapilli, 16 campioni IQ	42				
		4.2.4	PSD: polvere fine, 32 campioni IQ	43				
		4.2.5	PSD: cenere grossolana, 32 campioni IQ	44				
		4.2.6	PSD: lapilli, 32 campioni IQ	45				
		4.2.7	PSD: polvere fine, 64 campioni IQ	46				
		4.2.8	PSD: cenere grossolana, 64 campioni IQ	47				
		4.2.9	PSD: lapilli, 64 campioni IQ	48				
		4.2.10	PSD: polvere fine, 128 campioni IQ	49				
		4.2.11	PSD: cenere grossolana, 128 campioni IQ	50				
		4.2.12	PSD: lapilli, 128 campioni IQ	51				
	4.3	Stima	velocità media	52				
	4.4	Consid	lerazioni	53				
5	Conclusioni e sviluppi futuri 55							
	5.1	Ipotesi	i operative	55				
	5.2	Svilup	pi futuri	56				
6	Codici Matlab 5							
	6.1	Simula	tore cenere.m	57				
	6.2	Z_from	m_PSD_Marzano.m	80				
	6.3	Ang_3	3D	84				
	6.4	Pulse	Pair Processor	86				
Bi	bliog	grafia		95				

Lista figure

$1.1 \\ 1.2 \\ 1.3$	Struttura della colonna vulcanica6Grafico comparativo di Muller7Occlusione lamelle turbina10
2.1	Diffusione onde elettromagnetiche
2.2	Diagramma temporale impulsi trasmessi 19
2.3	Volume di risoluzione radar
2.4	Misure riflettività radar banda C
2.5	Componenti vettore velocità dei bersagli
3.1	Schema a blocchi sumulatore radar
3.2	Linea spettrale dovuta alla singola cella
3.3	Modello cella radar
3.4	Velocità radiale particelle
3.5	Schema a blocchi calcolo riflettività
4.1	PSD: polvere fine, 16 campioni IQ
4.2	PSD: cenere grossolana, 16 campioni IQ
4.3	PSD: lapilli, 16 campioni IQ
4.4	PSD: polvere fine, 32 campioni IQ
4.5	PSD: cenere grossolana, 32 campioni IQ
4.6	PSD: lapilli, 32 campioni IQ
4.7	PSD: polvere fine, 64 campioni IQ
4.8	PSD: cenere grossolana, 64 campioni IQ
4.9	PSD: lapilli, 64 campioni IQ
4.10	PSD: polvere fine, 128 campioni IQ
4.11	PSD: cenere grossolana. 128 campioni IQ
4.12	PSD: lapilli, 128 campioni IQ
4.13	Spettro Doppler simulato
0	1 11

Capitolo 1

La cenere vulcanica

Lo scopo di questo primo capitolo è quello di descrivere il processo eruttivo e le principali dinamiche che intervengono nella dispersione del materiale vulcanico emesso; successivamente si analizzano le principali caratteristiche di forma e composizione del particolato facendo riferimento ai numerosi rilievi eseguiti sui maggiori siti attivi nel mondo e documentati in letteratura. Nella sezione centrale, si riconducono le caratteristiche delle particelle al funzionamento dei motori a turbina e alla salute umana con particolare attenzione ai fattori di rischio e alle conseguenze derivanti da una prolungata esposizione. La parte finale del capitolo descrive la cenere come bersaglio radar evidenziandone le caratteristiche elettromagnetiche e descrivendone i meccanismi di interazione con le onde dei segnali.

1.1 Il processo eruttivo

Nel mondo sono presenti numerosi siti vulcanici ancora oggi attivi e, nonostante ognuno di essi presenti differenti dinamiche eruttive, è possibile riconoscere alcuni parametri fondamentali che permettono di stimarne il comportamento e studiarne le dinamiche ricordando tuttavia, che è impossibile descrivere in modo chiuso e deterministico tutte le possibili casistiche.

Tra questi parametri troviamo l'altezza della colonna, la composizione chimica del materiale e la durata dei fenomeni; utilizzando questi parametri e integrandoli con altre informazioni quali l'andamento dei venti e il monitoraggio meteorologico, siamo in grado di stimare e mappare il grado e l'estensione della contaminazione atmosferica nonchè lo spostamento della nube.

Numerose istituzioni scientifiche e centri di ricerca INGV et al. hanno sviluppato negli anni propri modelli di simulazione e predizione delle colonne vulcaniche e dei processi di dispersione e deposito [1]. Nel corso di una eruzione vulcanica, il materiale magmatico e il particolato vengono espulsi in modo più o meno violento a seconda della pressione dei gas accumulatasi all'interno delle sacche laviche dando origine quindi a eventi di differente entità e violenza.

L'esplosività dei fenomeni fornisce un'idea sulla quantità di cenere immessa in atmosfera e sulla probabile altezza della colonna di cenere; a tal proposito i vulcanologi hanno sviluppato un'indice di esplosività (VEI) [2] al quale associare delle stime di questi parametri al fine di caratterizzare in modo rapido quanto sta accadendo.

Nel migliore dei casi, si assiste a delle colate laviche lungo i pendici del vulcano mentre nei casi più estremi si verificano delle vere e proprie esplosioni che spingono il materiale magmatico ad altezze molto elevate sopra il cratere. Analizzando quest'ultimo caso si possono riconoscere delle macro fasi che riassumono l'intero processo:

- Una prima fase esplosiva, spesso accompagnata da terremoti, spinge con grande violenza il magma e le particelle vulcaniche al di fuori del vulcano e molto al di sopra di esso assieme a grandi quantità di gas, raggiungendo alcuni km di altezza per le particelle più piccole.
- in un secondo momento complice la presenza di vento e regolato dalla dimensione delle particelle inizia il processo di dispersione e deposito al suolo del materiale eruttato.
- La fase finale è anche la più insidiosa in quanto caratterizzata principalmente da particelle residue molto fini e leggere che possono percorrere distanze lunghissime, anche dell'ordine di migliaia di chilometri permanendo in sospensione per tempi anche pari ad uno o due anni [3]



Figura 1.1: Struttura della colonna vulcanica

In figura 1.1 è mostrata una colonna vulcanica dove si può chiaramente distinguere la parte residua di particelle fini trasportate secondo la direzione e l'intensità del vento.

In tutto questo, l'immissione in atmosfera di grandi quantità di polveri sottili e gas corrosivi comporta inevitabilmente delle conseguenze sul clima e sulla popolazione nonchè su tutto l'ambiente coinvolto. Come si può immaginare e come verrà approfondito nelle prossime sezioni,la contaminazione dell'atmosfera e dello spazio aereo espone l'aviazione e il traffico aereo in generale ad una serie di complicazioni che possono compromettere la sicurezza e la salute degli equipaggi.

1.1.1 Proprietà fisiche e composizione

La composizione del materiale piroclastico differisce da un sito vulcanico all'altro in quanto dipende in modo diretto dalla combinazione di diversi minerali e materiali presenti nel sottosuolo; in generale si trovano prevalentemente silicati e altri minerali in quantità minori quali alluminio, ferro e sodio. I silicati vetrosi presentano una durezza elevata, secondo la scala di Mohs paragonabile a quella del quarzo [2] e in media presentano forme molto appuntite e frastagliate che conferiscono alla cenere una forte capacità abrasiva soprattutto in forma polverizzata.

I numerosi rilievi eseguiti in-situ a differenti intervalli di distanza dal vulcano mostrano che le particelle sono classificabili, secondo Dellino e La Volpe (1996), in modo piuttosto robusto utilizzando alcuni indici dedicati [4]:

- Fattore di forma FF: descrive il grado di irregolarità della superficie
- Rapporto di forma AR: misura del grado di elongazione totale, non distingue tra forme quadrate o circolari
- Compattezza CC: indice di compattezza generale
- Rapporto rettangolare RT: rapporto tra perimetro e sezione traversa

Sfruttando il calcolo dei parametri FF ed RT si possono dunque distinguere 5 classi di forma in accordo con la tabella comparativa definita da Russel, Taylor, and Pettijohn (in Muller 1967)



Figura 1.2: Grafico comparativo di Muller

Figura 1.2: : a) Frammenti spigolosi b) Frammenti poco spigolosi c) Contorni smussati d) Contorni poco arrotondati e) Contorni ben arrotondati.

Quando si parla di cenere vulcanica spesso si tende a inglobare tutte le possibili classi di particelle sotto un unico grande termine; in realtà è bene distinguere la **cenere** dalla **polvere** in quanto presentano delle differenze non trascurabili sia in termini dispersivi che di composizione. Utilizzando il diametro medio come fattore discriminante è possibile rappresentare la cenere in distinte classi di appartenenza [5]:

- Polvere vulcanica: fino a 62 μ m
- Cenere: fino a 2 mm
- Lapilli: > 2 mm

In linea generale mantenere una corretta distinzione tra le varie tipologie di cenere e la polvere vulcanica permette di analizzare in modo più accurato ed esaustivo i fattori di rischio e le misure di sicurezza da adottare.

1.1.2 Spazio aereo e dispersione

Nella sezione precedente si è presentata la distinzione delle varie tipologie di cenere e la differenza corpuscolare rispetto alla polvere; in termini dispersivi la trattazione deve iniziare da quanto accade subito dopo le esplosioni iniziali.

Come mostrato in figura 1.1, una volta espulso, il materiale viene separato dal naturale processo di dispersione e deposito, in particolare:

- La porzione di Lapilli più pesanti e rocce vulcaniche ricade al suolo in tempi molto brevi, direttamente proporzionali alla dimensione
- La parte più grossolana percorre una distanza maggiore ma ricade al suolo anch'essa in tempi non troppo lunghi
- La polvere vulcanica più fine invece, partendo da altezze maggiori per via del peso e con il contributo del vento rimane in sospensione per tempi molto più lunghi e percorre distanze molto elevate.

I numerosi rilievi effettuati in-situ subito dopo le prime fasi eruttive hanno permesso di caratterizzare e classificare in modo qualitativo le varie tipologie di particelle, in modo da poterne modellizzare altre caratteristiche cinetiche quali la velocità di ricaduta al suolo e il coefficente di resistenza [4].

1.2 Il trasporto aereo

Il traffico aereo oggigiorno è sempre più intenso e sta acquisendo un'importanza strategica sempre più forte nel trasporto delle merci e dei viaggiatori in giro per il mondo. La vastità dello spazio aereo unità alla rapidità ed efficienza dei collegamenti e dei velivoli ha permesso di ricoprire in modo capillare e quasi totale l'intera superficie terrestre. Questa crescente capilarità, unita alla domanda sempre crescente del trasporto aereo

rende inevitabilmente necessario l'attraversamento di porzioni dell'atmosfera interessate dai fenomeni vulcanici.

Prima di descrivere i rischi e le conseguenze di una prolungata esposizione ad atmosferaa contaminata da polvere vulcanica occorre introdurre alcuni concetti funzionali che renderanno più chiara ed evidenti le successive sezioni.

1.2.1 Motori a turbina e rischi per il volo

In un velivolo dotato di motori a turbina, il decollo è reso possibile dalla forza di spinta che si genera quando un flusso di aria continuo viene spinto ad alta velocità in direzione opposta a quella del volo. Sulla base di questa teoria, il motore a turbina necessita di una grande massa di aria che dovrà essere risucchiata e convogliata al fine di aumentarne la velocità, la pressione e la temperatura prima di essere miscelata al carburante per la fase finale di combustione ed espulsione.

Durante questo processo al flusso viene trasferita un'elevata energia che permetterà, una volta espulso, di ottenere la forza di reazione necessaria al decollo. Per loro natura dunque, i motori dei velivoli non possono essere indifferenti alle masse di aria contaminate dal particolato vulcanico e la presenza di elevate temperature ben al di sopra del punto di fusione di quest'ultimo, espongono l'aviazione a una serie di possibili conseguenze. Una volta risucchiate infatti, le particelle vengono spinte verso lo stadio finale della turbina, dove possono impattare parti meccaniche più fredde causandone la solidificazione [5]. La solidificazione e l'eventuale accumulo possono portare alla parziale occlusione delle pale della turbina stessa causando:

- **Spegnimento:** l'accumulo di materiale sulle lamelle modifica radicalmente la direzione del flusso d'aria in uscita e comporta una variazione di pressione all'interno della camera di combustione, causando quindi un possibile arresto del motore.
- Surriscaldamento: i vari stadi delle turbine sono progettati per convogliare una parte di aria attorno alle parti più calde in modo da mantenerne la temperatura a livelli ottimali; il materiale solidificato può ostruire queste vie di raffreddamento e quindi portare ad aumenti critici della temperatura.



Figura 1.3: Occlusione lamelle turbina

In figura 1.3 è mostrato l'accumulo di materiale solidificato sulle lamelle della turbina e la variazione delle linee di flusso con conseguente aumento della temperatura.

In effetti, tutte le particelle che vengono risucchiate nel motore vengono fuse ma solo quelle più grandi hanno una probabilità maggiore di impattare su parti più fredde e dunque solidificare; quelle più fini di polvere vengono espulse ancora in stato di fusione e solidificano all'esterno del motore non creando di fatto grossi problemi al funzionamento dello stesso. Le parti meccaniche del motore e quelle esterne del velivolo tuttavia sono esposte all'azione abrasiva delle particelle e all'effetto corrivo derivante dalla presenza di anidride solforosa che si mescola all'umidità dell'atmosfera [5] [2].

1.3 Apparato respiratorio

L'apparato respiratorio dispone di alcuni meccanismi di difesa naturali che impediscono a determinati corpi estranei di penetrare nella regione polmonare composta dagli alveoli. Inizialmente infatti, la mucosa nasale trattiene le particelle più grandi tipicamente superiori a 10 micron, permettendone l'espulsione tramite starnuti e colpi di tosse.

Il particolato molto fine, tipicamente sotto il micron, riesce a penetrare la mucosa nasale ma non crea particolari problemi in quanto non viene trattenuto dagli alveoli e viene espulso con la normale respirazione. [5]

1.3.1 Rischi per la salute

Il problema diventa di una certa importanza quando siamo in presenza di particelle la cui dimensione ricade tra il micron e i 10 micron, infatti queste, restano intrappolate nelle celle degli alveoli e possono creare difficoltà cardiache e respiratorie. Questo aggiunge un ulteriore livello di importanza al monitoraggio dello spazio aereo e alla progettazione dei sistemi di filtraggio che quindi non può prescindere da un'attenta discriminazione e quanto più accurata possibile stima delle caratteristiche del particolato emesso in atmosfera.

1.4 Caratterizzazione elettromagnetica

Uno dei fenomeni elettrostatici più comuni dovuti alla cenere vulcanica risiede nella generazione di forti scariche elettriche che possono, per periodi più o meno brevi, interferire con il funzionamento della strumentazione di controllo e delle trasmissioni ostacolando le comunicazioni con le stazioni di terra. La pericolosità e la complessità del fenomeno hanno portato nel corso degli anni allo sviluppo e alla ricerca di tecnologie e metodologie con cui monitorare e profilare la cenere vulcanica al fine di aggirarne la traiettoria in modo efficace e soprattutto sicuro. Viste le sue proprietà corpuscolari ed elettrostatiche [2], la ricerca si è da subito interrogata sulle interazioni di queste particelle con le onde elettromagnetiche al fine di testarne l'idoneità e la compatibilità con alcune tecnologie impiegate per altri scopi.

In particolare, per poter analizzare e caratterizzare la cenere sotto il profilo elettromagnetico occorre investigare su tutti gli aspetti attenuativi e propagativi tipici dei corpuscoli di piccole e medie dimensioni tenendo anche in considerazione l'impatto della frequenza.

1.4.1 Costante dielettrica e attenuazione

Un primo aspetto molto importante è rappresentato dalle caratteristiche dielettriche e attenuative del materiale che compone la cenere vulcanica, queste infatti possono influenzare in modo significativo il campo elettrico dei segnali incidenti influenzandone la propagazione. Per valutare correttamente gli effetti sul campo elettrico occorre stimare con una certa accuratezza la parte reale e immaginaria della costante dielettrica ϵ definita come ($\epsilon' - \epsilon''$); la parte reale influenza la posizione degli zeri del campo elettrico mentre la parte immaginaria carraterizza le perdite [6].

La costante dielettrica della cenere mostra una certa dipendenza dalla percentuale di concentrazione di elementi quali il Silicio mentre non risulta condizionata in modo significativo dalla lunghezza d'onda del segnale. In particolare è stato mostrato [6] che, per concentrazioni di Silicio che variano dal 50% al 75%, si ha $\epsilon' = 6 \pm 0.5$ mentre per la parte immaginaria si ottengono valori che spaziano da 0.08 a 0.27. La constante dielettrica concorre alla formazione del parametro di riflettività K definito come :

$$K = |(\epsilon - 1)/(\epsilon + 2)|^{2}$$
(1.1)

La parte reale e immaginaria della costante dielettrica tendono ad aumentare al diminuire della concentrazione di SiO_2 ma è stato dimostrato [6] che si possono con sicurezza utilizzare valori di K compresi tra 0.39 ± 0.02 . Il parametro K ha un ruolo importante nel calcolo dell'attenuazione e delle sezioni di scattering come verrà evidenziato nelle prossime sezioni.

1.4.2 Influenza della frequenza del segnale

Come mostrato nella sezione precedente la frequenza e dunque la lunghezza d'onda non hanno un impatto significativo sulle proprietà dielettriche della cenere vulcanica, che quindi su questo aspetto è considerabile indipendente. Ci sono tuttavia altri aspetti da considerare e legati in modo molto forte alla frequenza delle onde elettromagnetiche interessate, tra cui l'attenuazione e i fenomeni di scattering innescati dalla forma e irregolarità delle particelle.

Nello specifico la dimensione delle particelle e la lunghezza d'onda sono due parametri cruciali che separano la trattazione del regime di Rayleigh da quello di Mie; per ognuno le ipotesi approssimative sono molto differenti e le grandezze in esame devono essere rivalutate di conseguenza.

La relazione che intercorre tra diametro delle particelle e frequenza di lavoro, che mantiene valide le ipotesi di Rayleigh sono riepilogate nella seguente tabella [7]:

Band	Frequency	Wavelength	Rayleigh maximum
Danu	range (Ghz)	range (cm)	diameter (mm)
\mathbf{L}	1 - 2	30.0 - 15.0	19.49 - 9.75
S	2 - 4	15.0 - 7.50	9.75 - 4.87
С	4 - 8	7.50 - 3.75	3.57 - 2.44
X	8 - 12	3.75 - 2.50	2.44 - 1.62
Ku	12 - 18	2.50 - 1.67	1.62 - 1.08
K	18 - 27	1.67 - 1.11	1.08 - 0.72
Ka	27 - 40	1.11 - 0.75	0.72 - 0.49
V	40 - 75	0.75 - 0.40	0.49 - 0.26
W	75 - 110	0.40 - 0.27	0.26 - 0.18

L'attenuazione specifica in particolare, oltre che dalla dimensioni fisiche delle particelle considerate dipende anche in modo inversamente proporzionale alla lunghezza d'onda [7] e, in regime di Rayleigh segue la relazione [7]:

$$k = \frac{2\pi^5}{3\lambda^4} \left| K^2 \right| D^6 + \frac{\pi^2}{\lambda} Im[K] D^3$$
(1.2)

con K fattore di riflettività e D diametro della particella.

1.4.3 Effetti di scattering

Un'onda elettromagnetica che propaga in un mezzo disomogeneo è soggetta a vari effetti, tra questi compare lo scattering elettromagnetico o processo di diffusione. Il fenomeno dello scattering elettromagnetico, rappresentato dal rapporto tra la potenza riflessa dallo scatteratore e la potenza incidente sullo stesso viene modellizzato tramite la sezione di backscattering; questo parametro racchiude nella sua forma, la forte dipendenza dalla dimensione delle particelle e dalla frequenza del segnale incidente assumendo quindi una forma differente nel dominio di Rayleigh e Mie. In dettaglio ma senza troppe dimostrazioni che esulano dalla presente trattazione, in regime di Rayleigh la sezione di backscattering è rappresentabile come [8] :

$$\sigma_{bs} = 64 \frac{\pi^5}{\lambda^4} \frac{\left|m^2 - 1\right|^2}{\left|m^2 + 2\right|^2} a^6 \tag{1.3}$$

dove m è l'indice di rifrazione complesso mentre a è il raggio della particella. Quando la propagazione e lo scattering avvengono sotto le condizioni dettate dal regime di Mie allora la sezione di backscattering assume una forma un pò più complessa:

$$\sigma_{bs} = \frac{\pi a^2}{\alpha^2} \left| \sum_{n=1}^{\infty} (2n+1)(-1)^n (a_n - b_n) \right|^2$$
(1.4)

dove $\alpha = \frac{2\pi a}{\lambda}$ mentre a_n e b_n sono i coefficienti ricavati dalla teoria di Mie. Grazie a questo fenomeno le onde trasmesse possono raggiungere destinazioni situate oltre l'orizzonte o essere reindirizzate verso il trasmettitore; questo secondo scenario è quello maggiormente interessante dal punto di vista elettromagnetico perchè se la cenere vulcanica riflette una parte di energia trasmessa verso il trasmettitore allora si può pensare di monitorarne la presenza utilizzando tecnologie fondate su questo principio come i sistemi radar.

1.4.4 La cenere come bersaglio radar

Le caratteristiche presentate nelle sezioni precedenti mostrano che si può ragionevolmente trattare la cenere come un osservabile bersaglio radar, soprattutto quando si presenta agglomerata in grandi nubi disperse in atmosfera.

Occorre tenere presente però che il contributo della singola particella non è particolarmente significativo, conviene piuttosto ragionare in termini di *popolazione*, ottenendo deei risultati interessanti ed esaustivi. In particolare, unendo le informazioni sulla concentrazione e sulla distribuzione dei diametri delle particelle è possibile caratterizzare e stimare l'andamento della potenza ricevuta in presenza di un sistema con predeterminate caratteristiche operative.

Capitolo 2

I sistemi radar

La tecnologia radar rappresenta uno degli impieghi più interessanti e flessibili delle onde elettromagnetiche, inizialmente sviluppato come strumento bellico, è ad oggi largamente utilizzato anche in ambito scientifico e per scopi civili.

[9] Il funzionamento di un sistema radar è basato sulla generazione e trasmissione di un segnale radio, continuo o a treno di impulsi, in una determinata direzione e angolazione; il fronte d'onda durante la propagazione incontra o per meglio dire *illumina* vari ostacoli e conformazioni del paesaggio che influenzano in modo differente il segnale propagante. Le onde elettromagnetiche sono dunque soggette a:

- Attenuazione: l'intensità del capo elettrico viene decimata dalle proprietà dissipative ed attenuative dei materiali attraversati.
- **Diffrazione:** soprattutto in presenza di spigoli irregolari, piccole cavità e brusche discontinuità delle superfici, il fronte piano dell'onda viene *diffuso* in molte direzioni.
- **Diffrazione:** l'onda incidente viene diffusa in tutte le direzioni quando incide su uno spigolo vivo e superifici molto irregolari e frastagliate.



Figura 2.1: Diffusione onde elettromagnetiche

In figura 2.1 da sinistra a destra, riflessione, scattering e diffrazione.

In termini applicazioni, il *backscattering* risulta l'effetto più interessante in quanto una parte della potenza trasmessa viene riflessa all'indietro verso il trasmettitore permettendo di rilevare il bersaglio e la sua posizione [9]. In realtà esistono anche applicazioni dove l'obiettivo è quello di ostacolare la capacità del radar di identificare i bersagli, soprattutto in ambito bellico e militare, utilizzando materiali e conformazioni geometriche che tendono ad assorbire la potenza incidente per minimizzare al massimo la riflessione verso il radar stesso [10].

Le frequenze tipicamente utilizzate nei sistemi radar appartengono allo spettro delle microonde:

Nome sottobanda	Frequenze
L	1 - 2 GHz
S	$2-4~\mathrm{GHz}$
С	$4-8~\mathrm{GHz}$
X	8 – 12 GHz
Ku	$12 - 18 \mathrm{~GHz}$
K	$18-27~\mathrm{GHz}$
Ka	$27 - 40 \mathrm{~GHz}$
V	$40-75~\mathrm{GHz}$
W	75 – 110 GHz

Tabella 2.1: Banda radar IEEE (1 - 110 GHz)

Il funzionamento del radar è regolato da alcuni parametri fondamentali che caratterizzano i bersagli e il sistema stesso, in particolare la sezione di backscattering possiede le caratteristiche di un'area efficace e permette di quantificare la percentuale di potenza riflessa all'indietro in rapporto a quella totale incidente sulla superficie.

La conoscenza della sezione di backscattering di un oggetto, unita alla definizione dei parametri operativi del radar impiegato per illuminarlo permette di valutare la quantità di potenza riflessa verso il trasmettitore.

Tra i parametri operativi di un sistema radar troviamo:

- frequenza di lavoro
- Frequenza di ripetizione
- Guadagno (in trasmissione e ricezione)
- Potenza trasmessa
- Area efficace antenna ricevente

Grazie ai radar è possibile rilevare la posizione, la conformazione e la velocità degli oggetti; la tecnologia impiegata e il tipo di obiettivo noncchè le caratteristiche da rilevare sono dettate dall'applicazione.

2.1 Tecnologie e applicazioni

Come già introdotto, il radar per sua flessibilità è attualmente utilizzato in molte applicazioni civili e non, sfruttando principi di progapazione dalla complessità differente:

- Radar per rilevamento e ricerca
- Radar per monitoraggio meteorologico
- Radar acquisizione bersagli
- Sistemi radar di navigazione
- Radar per mappatura geologica

Rilevamento e ricerca I radar da ricerca e rilevamento utilizzano onde corte (inferiori al metro) per scansionare periodicamente una porzione di spazio in una determinata direzione; i bersagli più sensibili sono le navi e gli aerei che, essendo principalmente composti da metalli, riflettono le onde permettendo di misurarne la distanza. Per il calcolo della distanza si misura il tempo trascorso dalla trasmissione alla ricezione dell'impulso riflesso, si divide per due e si moltiplica per la velocità della luce.

Radar meteorologico Il radar meteorologico è una delle applicazioni più interessanti, si sfrutta la riflessione causata dalla presenza di masse umide e particelle composte di acqua quali ghiaccio e grandine per monitorare le perturbazioni e le precipitazioni. L'utilizzo di sistemi radar Doppler permette di misurare anche la velocità di movimento di queste masse e l'intensità della pioggia.

Aggancio bersagli In ambito bellico, alcuni velivoli e armi a lungo raggio dispongono di piccoli radar integrati che permettono di identificare e *agganciare* un bersaglio per poi calcolare il percorso da seguire per colpirlo, come accade nei missili teleguidati.

Radar di navigazione Questi sistemi richiamano il principio utilizzato dai radar da ricerca e vengono principlamente impiegati da navi e velivoli per il monitoraggio del traffico e il controllo della navigazione al fine di evitare collisioni.

Mappatura geologica L'utilizzo di onde radio permette di sondare il terreno al fine di identificare la composizione geologica e l'eventuale presenza di oggetti nel sottosuolo. Ancora una volta, viene sfruttato il fenomeno della riflessione e dovuto alla differente composizione del terreno e allo scattering causato dalla presenza di oggetti e o irregolarità nel sottosuolo.

2.2 Il radar meteorologico

Il radar meteorologico utilizza le onde elettromagnetiche per sondare l'atmosfera e identificare gli ostacoli quali la pioggia, la grandine e le nubi al fine di quantificare la distribuzione e l'entità delle precipitazioni. Questo sistema permette di mmonitorare aree molto vaste con una singola installazione ma, di contro, richiede una calibrazione molto fine e meticolosa e inoltre la conversione delle grandezze misurate non è un'operazione univoca.

Al fine di comprendere il funzionamento e i risultati derivanti dall'impiego del radar meteorologico occorre richiamare quanto accade in presenza di una singola particella per poi estendere la trattazione alle distribuzioni estese di particelle, caso più verosimile ai fenomeni atmosferici in esame.

2.2.1 Diffusione delle onde elettromagnetiche

Prima di analizzare le proprietà di scattering occorre fare delle assunzioni sul regime di diffusione e sui campi coinvolti:

- 1. Il campo esterno deve poter essere considerato omogeneo ovvero, la dimensione delle particelle deve essere $\ll \frac{\lambda}{2\pi}$
- 2. La dimensione delle particelle deve essere sufficientemente piccola rispetto alla lunghezza d'onda *all'interno* della particella stessa.

Diffusione da singola particella

Le ipotesi di cui sopra collocano la trattazione nel regime di Rayleigh e permettono di semplificare notevolmente la valutazione delle grandezze in esame.

Se si considera una singola particella *piccola*, immersa in un campo elettrico omogeneo \mathbf{E}_{0} , in accordo con le due relazioni del punto precedente è possibile definire il momento di dipolo indotto nella particella come : $\mathbf{p} = \alpha \mathbf{E}_{0}$ dove α è il fattore di polarizzazione e assume forma scalare se le particelle hanno forma sferica.

L'onda incidente eccita la particella che si comporta come un dipolo hertziano con momento **p**; Il campo elettrico E_0^s dell'onda diffusa, a distanza r è definito come [11]:

$$E_0^s = \beta^2 p \sin \theta \frac{e^{-j\beta r}}{r} \tag{2.1}$$

con $\beta = \frac{2\pi}{\lambda}$. Il calcolo del fattore α in presenza di particelle sferiche è ottenuta da [11]:

$$\alpha = \frac{3(m^2 - 1)}{4\pi(m^2 + 2)} V = \frac{m^2 - 1}{m^2 + 2} a^3 \tag{2.2}$$

dove a è il raggio della sfera, m è l'indice di rifrazione complesso e V è il volume della sfera. L'ampiezza del campo in direzione contraria a quella incidente è data da:

$$S_{bs} = \frac{\beta^2 p}{E_0} \tag{2.3}$$

da cui si ricava la sezione di backscattering per il regime di Rayleigh citata in precedenza:

$$\sigma_{bs} = 4\pi \left| S_{jj}^2 \right| = 4\pi\beta^4 \alpha^2 = 64 \frac{\pi^5 \left| m^2 - 1 \right|^2}{\lambda^4 \left| m^2 + 2 \right|^2} a^6 \tag{2.4}$$

Diffusione da dispersione di particelle

In meteorologia i bersagli tipici sono costituiti da dispersioni di particelle (idrometeore) di forma, dimensione e orientazione differente. Per valutarne correttamente le proprietà elettromagnetiche occorre conoscere la distribuzione delle dimensioni o dei diametri anche detta DSD, Drop Size Distribution.

La DSD N(D)dD è definita come il numero di idrometeore per unità di volume il cui diametro cade nell'intervallo $\left[D - \frac{dD}{2}, D + \frac{dD}{2}\right]$.

Nel caso di bersagli meteorologici la posizione dei diffusori considerati è assolutamente casuale e può essere dimostrato che in termini di backscattering e quindi di potenza ricevuta i contributi delle singole particelle possono essere sommati senza tenere conto dei termini di fase introdotti dalla posizione delle stesse rispetto ad un'origine fissata.

2.2.2 Valutazione della potenza ricevuta

In presenza di ostacoli, gli impulsi trasmessi dal radar vengono riflessi all'indietro dopo ΔT secondi; per valutare la potenza ricevuta si può sommare in modo incoerente il contributo di ogni idrometeora [12] se valgono le seguenti ipotesi:

- Le idrometeore della stessa dimensione hanno la stessa forma e sono equiorientate
- La diffusione multipla è trascurabile



Figura 2.2: Diagramma temporale impulsi trasmessi

Nel seguito, le idrometeore che concorreranno alla potenza ricevuta sono quelle incluse nel volume di risoluzione radar, definito da un campione del segnale ricevuto ΔT secondi dopo la trasmissione dell'impulso.



Figura 2.3: Volume di risoluzione radar

In Figura 2.3 è rappresentato geometricamente il volume di risoluzione radar dove $A = \frac{c\tau}{2}, B = \frac{\pi R^2 \Theta^2}{4}$ ed $R = \frac{c\Delta T}{2}; \tau \in \Theta$ sono rispettivamente la durata dell'impulso e la larghezza del fascio d'antenna a -3dB.

Se si considera P_{tx} la potenza di picco trasmessa dall'antenna radar la densità di potenza che incide in un generico punto di coordinate $P(r, \theta, \phi)$ vale:

$$S_i = L_a \frac{P_{tx} G f(\theta, \phi)}{4\pi r^2} \qquad (W \, cm^{-2})$$
 (2.5)

dove $f(\theta, \phi)$ è la funzione di direttività dell'antenna, G è il guadagno ed L_a è un termine supplementare che racchiude tutte le eventuali attenuazioni aggiuntive oltre a quella di spazio libero; se k(l) è la costante di propagazione complessa lungo la direzione r, L_a è definita come [12]:

$$L_a = \left| e^{-j2\int_0^r k(l)dl} \right| \tag{2.6}$$

Se nel punto P è localizzato un ostacolo, una frazione della potenza incidente viene retrodiffusa verso il radar; nel volume dV centrato in P sarà presente una dispersione di idrometeore e dunque la potenza dP complessivamente reirradiata dal volume elementare sarà :

$$dP = C_{dv}S_i dV \qquad (cm^2) \tag{2.7}$$

con C_{dv} , integrale delle sezioni di backscattering delle particelle presenti nel volume elementare dV.

Il contributo dS_r proveniente dal volume elementare e che raggiunge l'antenna radar é:

$$dS_r = \frac{C_{dv}S_i}{4\pi r^2} L_a dV \qquad (W \, cm^{-2})$$
(2.8)

Infine, per ottenere il contributo alla potenza dP_r dovuto al volume elementare dV è

necessario moltiplicare per l'area efficace dell'antenna radar ottenendo quindi:

$$dP_r = dS_r G \frac{\lambda^2}{4\pi} f(\theta, \phi) dV \qquad (W)$$
(2.9)

La potenza totale ricevuta dal radar si ottiene integrando sull'intero volume di risoluzione i contributi dP_r :

$$P_r = \int_{RV} dP_r = \int_{RV} dS_r G \frac{\lambda^2}{4\pi} f(\theta, \phi) dV \quad (W)$$
(2.10)

da cui, sostituendo i termini troviamo l'equazione del radar completa:

$$P_r = \frac{P_t \lambda^2 G^2}{(4\pi)^3} \int_{RV} \frac{f^2(\theta, \phi) C_{bs} L_a^2}{r^4} dV \quad (W)$$
(2.11)

La quantità sotto il segno di integrale ha un significato di particolare interesse, rappresenta la media pesata delle sezioni di backscattering delle particelle contenute nel volume di risoluzione; le funzioni peso sono la distanza e la funzione di direttività dell'antenna.

2.2.3 La costante del radar

Dalla precedente sezione si è ricavata la formula integrale che descrive la potenza ricevuta da un volume di risoluzione contenente una certa quantità di particelle; è possibile riscrivere la stessa formula separando i termini costanti che non dipendono dalla posizione all'interno del volume:

$$P_r = \frac{P_t \lambda^2 G^2 L_a^2 C_{bs}}{(4\pi)^3 r^4} \int_{RV} f^2(\theta, \phi) dV \quad (W)$$
(2.12)

Una volta nota la funzione di direttività $f(\theta, \phi)$ e la funzione peso lungo la direzione r [13], è possibile raggruppare tutti i termini che dipendono dalle caratteristiche del sensore radar in un'unica costante ed esprimere la potenza ricevuta come :

$$P_r = \frac{KL_a^2\eta}{r^2} \quad (W) \tag{2.13}$$

dove per il calcolo dell'integrale sulla funzione di direttività, che per semplicità si è assunta gaussiana, è stata utilizzata la dimostrabile relazione [11]:

$$\int_{RV} f^2(\theta, \phi) dV = A \cdot B \frac{1}{2ln2} \qquad (m^3)$$
(2.14)

in cui A e B sono la profondità e l'area trasversa del volume di risoluzione calcolato nella sezione precedente.

La costante del radar K assume dunque la forma :

$$K = \frac{P_t \lambda^2 G^2 \Theta^2(c\tau)}{512\pi^2 (2ln2)}$$
(2.15)

2.2.4 La riflettività Z

La potenza ricevuta come mostrato, dipende dalla distanza della cella radar secondo il rapporto $\frac{1}{r^2}$ da cui si evince che la stessa popolazione di idrometeore genera degli echi la cui intensità decresce con il quadrato della distanza.

In radarmeteorologia solitamente ci si riferisce a una grandezza che svincola dalla misura della distanza, la riflettività Z definita come:

$$Z = 10^6 \int_0^{D_m ax} N(D) D^6 dD \qquad \left(\frac{mm^6}{m^3}\right)$$
(2.16)

dove N(D) è la Drop Size Distribution e D il diametro delle idrometeore.

La riflettività non dipende dalla distanza ma solo dalla *popolazione* di idrometeore.

Se la frequenza del radar è sufficentemente bassa da rendere le gocce *piccole* rispetto alla lunghezza d'onda interna [11], si può scrivere la sezione di backscattering utilizzando la relazione di Rayleigh della sezione 2.2.1 utilizzando questa volta il diametro D anzichè il raggio:

$$\sigma_{bs} = 10^{-8} \frac{\pi^5 \left| m^2 - 1 \right|^2}{\lambda^4 \left| m^2 + 2 \right|^2} D^6 \qquad (cm^2)$$
(2.17)

Al fine di valutare la sezione *totale* di diffusione dovuta alla distribuzione di particelle occorre integrare sulla distribuzione di diametri:

$$C_{bs} = \int_0^{D_m ax} \sigma_{bs}(D) N(D) dD \qquad (cm^2 \, m^{-3})$$
(2.18)

e da questa, sostituendo la definizione della σ_{bs} otteniamo:

$$C_{bs} = 10^{-8} \frac{\pi^5 |m^2 - 1|^2}{\lambda^4 |m^2 + 2|^2} \int_0^{D_{max}} N(D) D^6 dD \qquad (cm^2 m^{-3})$$
(2.19)

in cui il termine sotto il segno d'integrale è la riflettività Z descritta nella (2.16); dalla (2.19) è possibile risalire alla riflettività Z se si conosce la sezione totale di scattering

$$Z = 10^{14} \frac{\lambda^4}{\pi^5} \left| \frac{m^2 + 2}{m^2 - 1} \right|^2 C_{bs} \qquad (mm^6 m^{-3})$$
(2.20)

L'ipotesi di operare in regime di rayleigh è soddisfatta solitamente quando si osservano le precipitazioni per mezzo di un radar in banda S mentre se si usano frequenze più elevate o si osservano idrometeore di dimensioni maggiori allora non è improbabile che ci si trovi in regime di Mie; la riflettività viene dunque calcolata come [8]:

$$Z_{mie} = \frac{\lambda^4}{\pi^5} \left| \frac{m^2 + 2}{m^2 - 1} \right|^2 \int_0^{D_{max}} \sigma_{mie} N(D) dD \qquad \left(\frac{mm^6}{m^3}\right)$$
(2.21)

La relazione più interessante che coinvolge la riflettività radar è quella che la lega alla potenza ricevuta infatti, se la costante del radar è nota si può scrivere:

$$Z = K1r^2 P_r \qquad (\frac{mm^6}{m^3})$$
 (2.22)

Dove non si è tenuto conto delle attenuazioni aggiuntive include nel termine L_a .

2.3 Osservazione delle nubi di cenere

In base a quanto visto nel primo capitolo, non è difficile osservare una certa somiglianza tra quanto accade in atmosfera dopo un'eruzione vulcanica e quanto si può osservare durante una precipitazione atmosferica.

In effetti in entrambi gli scenari ci si trova in presenza di una *popolazione* di particelle, in movimento per azione della forza di gravità o e del vento ma che soprattutto, interagisce con le onde elettromagnetiche generando fenomeni di riflessione e diffusione.

Per questi motivi la comunità scientifica si è interessata nell'impiego di questi sistemi radar per osservare e monitorare le nubi di cenere vulcanica; ovviamente occorre fare delle distinzioni e considerazioni prima di estendere i concetti della sezione precedente alla cenere, cominciando dalla definizione della popolazione stessa.

2.3.1 PSD e popolazione di particelle

Nel caso delle precipitazioni, per quantificare la presenza di gocce di una certa dimensione per unità di volume si utilizza la Drop Size Distribution da cui poi si può risalire non solo alle grandezze radar quali la riflettività Z ma anche a informazioni proprie della precipitazione quali l'intensità della precipitazione e l'estensione dei fenomeni. quando si parla di cenere vulcanica, è più appropriato riferirsi ad una distribuzione di particelle piuttosto che di gocce e quindi si ricorre alla PSD o Particle Size Distribution. La PSD assolve gli stessi compiti della DSD e permette di risalire ad informazioni molto utili quali l'estensione della nube, la *popolazione* e la concentrazione di cenere. In letteratura [14] [7] si fa spesso riferimento a due famiglie di funzioni per la rappresentazione delle varie tipologie di particelle vulcaniche e della loro distribuzione la cui dimostrazione matematica esula dal presente richiamo teorico:

- Funzione Gamma scalata
- Funzione di Weibull

La funzione gamma scalata

Questa PSD, definita come :

$$N_G(D) = N_n (\frac{D}{D_n})^{\mu} e^{-\Lambda(\frac{D}{D_n})\nu} \qquad (mm^{-1}m^{-3})$$
(2.23)

dove D_n diametro medio pesato sull'intera popolazione, D diametro della particella, Λ e ν fattori di forma della funzione ed $N_n = \frac{8D_n^{-4}}{\pi \rho_a}C_a$. Funzione di Weibull

Questa funzione rappresenta la forma generale di una PSD di cui la Gamma scalata è un caso particolare:

$$N_w = N_{nW} \left(\frac{D}{D_n}\right)^{\mu} e^{-\Lambda_{nW} \left(\frac{D}{D_n}\right)^{\mu+1}} \qquad (mm^{-1}m^{-3})$$
(2.24)

Al fine di ottenere dei risultati qualitativi ottimali da poter impiegare nel monitoraggio e analisi delle nubi di cenere, le funzioni analitiche devono essere adattate e supportate, ove possibile, da rilievi in-situ che possano rifinire il profilo dimensionale utilizzato per i calcoli.

2.3.2 Valutazione della riflettività radar

La PSD gamma scalata è stata ampiamente utilizzata in letteratura [7] per la modellizzazione della riflettività dovuta ad una nube di cenere dal quale si sono inoltre ricavate alcune relazioni con i parametri microfisici della cenere.

Per il calcolo della riflettività, se le ipotesi di Rayleigh sono valide, il calcolo teorico può essere fatto per mezzo della (2.16); nel lavoro di Marzano [7] sono inoltre dimostrate alcune relazioni che legano la riflettività a parametri della cenere quali la concentrazione e il diametro medio:

$$Z_{ash} = \left(\frac{6}{\pi\rho_{ash}}\frac{m_6}{m_3}\right) \cong 50.13\frac{D_n^3}{\rho_{ash}}C_a \qquad \left(\frac{mm^6}{m^3}\right)$$
(2.25)

in cui compare la densità della cenere ρ_{ash} in $[\frac{g}{cm^3}]$, la concentrazione di massa C_a in $[\frac{g}{m^3}]$. Nella precedente si può osservare un'ulteriore rappresentazione che prevede l'uso dei momenti della funzione PSD definiti come :

$$m_n = \int_{D_1}^{D_2} D^n N_a(D) dD$$
 (2.26)

Classe di diametro	Diametro medio	Range di riferimento
in mm	pesato D_n in mm	D_n in mm
Cenere fine	0.01	0.0064 - 0.064
Cenere grossolana	0.1	0.064 - 0.64
Lapilli	1.0	0.64 - 6.4
Classe di concentrazione	Concentrazione	Range di riferimento
in $(\mathbf{g}m^{-3})$	C_a	C_a in $(\mathbf{g}m^{-3})$
Leggera	0.1	0.01 - 0.5
Moderata	1	0.5 - 2.0
Intensa	5	2 - 6.0

Tabella 2.2: Classi di PSD (Mmarzano)

In [14] sono riportate le misure di riflettività ottenute utilizzando i parametri di un radar in banda C, in presenza di varie classi di PSD diversificate per diametro medio pesato e concentrazione:



Figura 2.4: Misure riflettività radar banda C

Figura 2.4, misure di riflettività per scarsa (prima riga), moderata(seconda riga) e intensa concentrazione di particelle (terza riga) valutata in presenza di cenere: fine(sinistra), grossolana(centro) e lapilli(destra).

2.3.3 Stima della potenza ricevuta

La stima della potenza ricevuta in presenza di una nube di cenere è possibile risolvendo l'equazione del radar inserendo le informazioni sul sistema e sulle proprietà diffusive della cenere [14]:

$$P_r(r) = P_t \left| K_a^2 \right| \frac{\pi^5 10^{-19}}{2^{10} 1.08 ln2} \frac{\tau \theta_3 \phi_3 G^2 L_f}{\lambda^2} \frac{Z_{ash}(r)}{r^2} \qquad (mW)$$
(2.27)

dove L_f è l'attenuazione introdotta dalle operazioni di filtraggio a livello ricevitore, θ_3 , ϕ_3 sono le aperture del radar a 3dB.

Ogni sistema ha una soglia minima di potenza *rilevabile*, la cosiddetta MDS; imponendo la MDS come potenza ricevuta nell'equazione precedente è possibile invertire la relazione e trovare una minima *riflettività* rilevabile, una MDZ :

$$MDZ(r) = \frac{2^{10} 1.08 ln2}{\pi^5 10^{-19}} \frac{\lambda^2}{\tau \theta_3 \phi_3 G^2 |K_a| L_f P_t} r^2 MDS$$
(2.28)

2.3.4 Lo spettro Doppler

In presenza di bersagli in movimento, il segnale riflesso che raggiunge il ricevitore presenta una traslazione in frequenza che dipende dalla velocità dell'oggetto e dalla direzione dello stesso. Questo fenomeno, noto come Doppler shift avviene solo in presenza di una componente radiale della velocità relativa delle particelle come mostrato in figura 2.5 L'entità dello shift Doppler, come accennato, dipende dalla velocità con



Figura 2.5: Componenti vettore velocità dei bersagli

segno del bersaglio e dalla lunghezza d'onda asecondo la relazione:

$$f_d = -\frac{2v_r}{\lambda} \qquad (Hz) \tag{2.29}$$

da cui si ottengono valori positivi quando il bersaglio si avvicina alla sorgente e valori negativi quando il bersaglio si allontana.

Nel caso di una PSD di particelle, lo spettro Doppler ottenuto sarà definito dalla forma d'onda trasmessa nonchè dalla funzione di direttività, ad esempio utilizzando una funzione di direttività gaussiana si otterrà uno spettro gaussiano traslato di una quantità determinata da v_r .

2.4 Dalle grandezze radar ai parametri microfisici

Dalla conoscenza della PSD e dalle informazioni inerenti alla forma, composizione e densità della cenere è possibile ricavare alcuni parametri di noteevole interesse ai fini dell'analisi microfisica della nube stessa infatti, utilizzando i momenti di vario ordine della PSD calcolati nella (2.26) è possibile stimare [7]:

• La massa di una singola particella m_a in kg:

$$m_a(D) = \frac{\pi}{6}\rho_a(D)D^3$$
 (kg) (2.30)

• La popolazione totale per unità di volume N_t inteso come il numero di particelle totali per m^3 :

$$N_t \equiv \int_{D_{min}}^{D_{max}} N_a(D) dD = m_0 \tag{2.31}$$

• La concentrazione di massa C_a in $g \cdot m^{-3}$:

$$C_a \equiv \int_{D_{min}}^{D_{max}} m_a(D) N_a(D) dD = \frac{\pi}{6} \rho_{ash} m_3 \tag{2.32}$$

• Il diametro medio pesato D_n in mm :

$$D_{n} \equiv \frac{\int_{D_{min}}^{D_{max}} DN_{a}(D)dD}{\int_{D_{min}}^{D_{max}} N_{a}(D)dD} = \frac{m_{1}}{m_{0}}$$
(2.33)

Le grandezze microfisiche di cui sopra sono ottenibili anche invertendo le relazioni che coinvolgono la riflettività Z [7] come nel caso della concentrazione C_a :

$$C_a = (10^{-3} \frac{\pi \rho_a}{6} \frac{m_3}{m_6}) Z_{ash} \cong 3.21 \cdot 10^{-5} \frac{\rho_a}{D_n^3} Z_{ash}$$
(2.34)

Capitolo 3

Il simulatore radar

I radar meteorologici sono sistemi molto flessibili e versatili che richiedono una calibrazione molto fine al fine di fornire risultati soddisfacenti ed esaustivi. In particolare, le relazioni che coinvolgono le grandezze misurate dipendono da molteplici parametri e la variazione seppur minima di alcuni di questi può inficiare in modo significativo la funzionalità del radar.

In aggiunta, una configurazione operativa ottimale del sistema per il rilevamento di certe tipologie di bersagli può non essere adeguata per l'applicazione verso altre tipologie di obiettivi, portando di fatto alla riconfigurazione del sistema. Nelle prossime sezioni viene presentato e descritto un simulatore radar scritto in Matlab e realizzato al Politecnico di Milano atto al monitoraggio e profilazione della cenere vulcanica.

3.1 Obiettivi e struttura del simulatore

La cenere vulcanica differisce notevolmente in termini di struttura fisica e composizione dalle precipitazioni e, nonostante i principi che ne regolano l'interazione con le onde elettromagnetiche, sono gli stessi della pioggia e delle precipitazioni, la configurazione del radar deve essere mirata a massimizzare la qualità delle misure ottenute.

Per determinare la configurazione ideale del radar occorre prima di tutto essere certi che il simulatore, a parametri radar fissati, sia in grado di stimare correttamente la potenza retrodiffusa e le grandezze microfisiche della cenere. Il presente lavoro è incentrato propri su questo primo obiettivo mentre la calibrazione della configurazione del radar rientra negli sviluppi futuri del presente lavoro. Uno degli obiettivi principali è quello di generare una serie temporale di segnali IQ comparabile con quella misurata da un radar Doppler dedicato all'osservazione di una nube vulcanica. Una volta ottenuti i segnali IQ ne viene stimata la potenza che, al netto di lievi rumorosità di calcolo, seguirà l'andamento della potenza ricavata dall'equazione del radar teorica.

Il passo finale sarà utilizzare la potenza così ricavata per stimare la velocità di traslazione delle particelle.

I parametri in ingresso al simulatore sono suddivisi in:

- Parametri del radar
- Informazioni sulla PSD
- Informazioni ambientali

Di seguito è mostrato uno schema a blocchi di alto livello del simulatore.



Figura 3.1: Schema a blocchi sumulatore radar

3.2 Modello spettrale e ambientale

Il simulatore funziona su una cella radar che può a sua volta essere suddivisa in N sottocelle, dove per ciascuna delle quali si dovranno fornire la PSD che la popola e la velocità del vento.

La necessità di suddividere la cella in vari settori dipende dalla distanza della stessa dal radar infatti, se la cella è molto lontana, allora sarà anche molto estesa e quindi si può
ragionevolmente immaginare chce al suo interno vi siano aree con una PSD differente. Supponendo che le particelle siano traslate da una componente preponderante di vento laterale parallelo al terreno, quello che si ottiene è uno spettro di forma circa gaussiana (se la funzone di direttività è gaussiana).



Figura 3.2: Linea spettrale dovuta alla singola cella

Le stesse ipotesi valgono quando la cella viene suddivisa in sottocelle infatti, se da ognuna di esse si ottiene una linea spettrale come quella sopra, allora accostando tutti i contributi si otterrà comunque uno spettro gaussiano ma leggermente più esteso; questo è dovuto alle differenti PSD e quindi alle differenti velocità di traslazione.

3.2.1 Parametri del radar

Al fine di risolvere l'equazione del radar e tutte le relazioni coinvolte nel calcolo delle grandezze necessarie, il simulatore richiede i seguenti parametri inerenti alla configurazione del radar:

- 1. Frequenza di lavoro in Hz
- 2. Guadagno d'antenna in dB
- 3. Funzione di direttività tridimensionale, su $\theta \in \phi$
- 4. Funzione di peso in direzione radiale in letteratura WRF, in direzione r
- 5. Potenza di picco trasmessa in W
- 6. Ampiezza angolare del fascio a -3dB in gradi su $\theta \in \phi$
- 7. Durata dell'impulso trasmesso in μs
- 8. Frequenza di trasmissione impulsi in Hz

La frequenza di trasmissione degli impulsi deve essere scelta con criterio, al fine di garantire la corretta valutazione di uno scenario lentamente variabile in un intervallo temporale definito come:

$$T_w = lunghezza_finestra \cdot PRI \tag{3.1}$$

dove PRI è lintervallo di ripetizione degli impulsi in secondi e lunghezza_finestra rappresenta il numero di campioni mediati.

Inoltre, la PRF è legata alle condizioni di disambiguità per la distanza R in (m) e la velocità radiale V_r in $m \cdot s^{-1}$:

$$V_r < \frac{\lambda PRF}{4}; \quad R_{max} < \frac{c}{2PRF}; \quad R_{max}V_r = \frac{c\lambda}{8}$$
 (3.2)

3.2.2 Integrazione funzioni PSD

Le funzioni PSD al momento supportate nel codice sono quelle impiegate nel lavoro di Marzano [7] e citate nel capitolo 2:

Classe di diametro	Diametro medio	Range di riferimento
in mm	pesato D_n in mm	D_n in mm
Polvere fine	0.01	0.0064 - 0.064
Cenere grossolana	0.1	0.064 - 0.64
Lapilli	1.0	0.64 - 6.4
Classe di concentrazione	Concentrazione	Range di riferimento
in $(\mathbf{g}m^{-3})$	C_a	C_a in $(\mathbf{g}m^{-3})$
Leggera	0.1	0.01 - 0.5
Moderata	1	0.5 - 2.0
Intensa	5	2 - 6.0

Tabella 3.1: Classi di PSD (Marzano)

La scelta della PSD da utilizzare nei calcoli avviene attraverso l'impostazione di due indici:

- ind_conc da 1 a 3 per impostare rispettivamente, *leggera, moderata e intensa* concentrazione di cenere.
- ind diam da 1 a 3 per selezionare, polvere fine, cenere grossolana e lapilli

3.2.3 Parametri ambientali e cella radar

Nel modello ambientale utilizzato dal simulatore è necessario inserire informazioni sulla cenere, sul vento (componente orizzontale) e i paraemtri geometrici della cella radar da osservare. La definizione degli input è la seguente:

- 1. Costante complessa ϵ_r della cenere nella forma $\epsilon_r = \epsilon'_r \epsilon''_r$
- 2. Velocità del vento V_0 in ms^{-1}
- 3. Distanza della cella radar in km
- 4. Posizione della cella radar, elevazione in m e azimut in gradi



Figura 3.3: Modello cella radar

Il contributo più rilevante ai fini della determinazione dello spettro Doppler è determinato dalle particelle che si muovono a differenti velocità radiali:



Figura 3.4: Velocità radiale particelle

Da quest'assunzione risulta evidente, figura3.4, che l'unico fattore che influenza la velocità con cui il radar *vede* le particelle muoversi, è rappresentato dall'elevazione con cui il radar stesso le illumina.

3.3 Descrizione dell'algoritmo

Come presentato nelle sezioni precedenti, uno degli obiettivi primari del simulatore è quello di ricostruire lo spettro Doppler dovuto alle particelle traslate dal vento. A tal proposito l'algoritmo opera nel seguente modo:

- Calcolo della riflettività teorica dalla PSD
- Calcolo potenza ricevuta
- Valutazione potenza in funzione della velocità
- Ricostruzione segnali IQ
- Stima parametri microfisici della cenere
- Riepilogo grandezze calcolate

I risultati delle operazioni vengono poi riassunti in una schermata all'interno della console.

3.3.1 Calcolo riflettività teorica

Il calcolo della riflettività radar viene assegnato ad una funzione che, in ingresso riceverà gli indici che caratterizzano la PSD e la densità della cenere ρ_{ash} .



Figura 3.5: Schema a blocchi calcolo riflettività

Una volta riconosciuta la classe di appartenenenza della cenere, il software imposta le soglie D_{min} e D_{max} e e genera un vettore di N valori di diametro equispaziati. A questo punto è viene costruita la PSD analitica di tipo Gamma [7] e vengono calcolati i momenti della PSD analitica fino al sesto ordine.

I momenti così generati vengono impiegati per la stima dei parametri microfisici della cenere, diametro medio, concentrazione e popolazione.

3.3.2 Equazione del radar

Per valutare la potenza ricevuta in watt il codice risolve l'equazione del radar presentata nel capitolo precedente e calcola la totale potenza ricevuta dal volume della cella radar. La cella risulta centrata nel punto di coordinate (r_c, θ_c, ϕ_c) ricavate dalle informazioni inerenti alla distanza e apertura del fascio.

$$P_{rx} = \frac{P_{tx}G^2\pi^2}{64\lambda^2} \frac{|m^2 - 1|^2}{|m^2 + 2|^2} \int_{D_1}^{D_2} D^6 N(D) dD \int_{r_1}^{r_2} \frac{|WRF(r)|^2}{r^2} dr \int_{\phi_1}^{\phi_2} h^2(\phi) d\phi \int_{\theta_1}^{\theta_2} g^2(\theta) \cos(\theta) d\theta$$
(3.3)

dove i tre termini a destra rappresentano l'integrale sulle tre dimensioni del volume della cella radar con $dV = r^2 \cos \theta dr d\theta d\phi$.

All'esterno dei segni d'integrale si trova la costante che raggruppa i parametri che dipendono dal radar, il primo integrale rappresenta la riflettività radar Z calcolata per mezzo di una funzione riportata in appendice.

3.3.3 Calcolo spettro Doppler

Questa parte dell'algoritmo è dedita alla ricostruzione dello spettro Doppler dato dall'irradiamento di una nube di particelle traslate dal vento. Come già accennato la velocità delle stesse non dipenderà dal diametro e il radar vedrà le particelle muoversi con una velocità v che dipende dall'angolo di elevazione θ secondo la relazione:

$$V(D) = V_0; \qquad v = V_0 \cos \theta \tag{3.4}$$

Per risalire allo spettro occorre esplicitare la variazione della potenza ricevuta in funzione dell'elevazione θ_c ; racchiudendo i termini di P_r che non dipendono da θ in un unico termine B si ottiene:

$$\frac{dP_c}{d\theta_c} = Bg^2(\theta_c)\cos\theta_c \tag{3.5}$$

e sapendo che lo spettro della cella è dato da:

$$S_{cella}(v_c) = \frac{dP_c}{dv_c} = \frac{dP_c}{d\theta_c} \frac{d\theta_c}{dv_c}$$
(3.6)

Utilizzando le relazioni precedenti si può esprimere v_c come:

$$v_c = V_0 \cos \theta_c \tag{3.7}$$

da cui:

$$\theta_c(v_c) = \arccos(\frac{v_c}{V_0}) \to \frac{d\theta_c}{dv_c} = -\frac{1}{\sqrt{V_0^2 - v_c^2}}$$
(3.8)

Infine, sostituendo i vari componenti si ottiene la forma finale dello spettro:

$$S_{cella}(\theta_c) = -Bg^2()\cos\theta_c \frac{1}{\sqrt{V_0^2(1-\cos^2\theta_c)}}$$
(3.9)

e finalmente:

$$S_{cella}(v_c) = -Bg^2(\arccos(\frac{v_c}{V_0}))\frac{v_c}{V_0})\frac{1}{\sqrt{V_0^2 - v_c^2}}$$
(3.10)

Questo procedimento può essere iterato nel caso di cella vasta suddivisa in settori più ridotti, ottenendo per ciascuno una linea spettrale. L'accostamento di tutti i contributi forma lo spettro Doppler totale della cella radar osservata.

3.3.4 Ricostruzione segnali IQ

Una volta ottenuto lo spettro Doppler totale composto dalle N righe spettrali appartenenti N sottocelle, l'algoritmo si occupa di eseguire il processo inverso. In particolare l'obiettivo è risalire ai segnali I e Q che andrebbero a generare ciascuna linea spettrale per poi sommarli in fase e quadratura.

In questa prima versione del codice, i segnali IQ vengono ricavati impostando dapprima la relazione:

$$S_c(f) = X(f)H(f) \tag{3.11}$$

In cui X(f) rappresenta la densità spettrale di potenza della sequenza casuale (costante) generata ed S(f) rappresenta lo spettro Doppler ricavato nei passi precedenti dell'algoritmo. Il calcolo della risposta H(f) permette di ottenere la risposta all'impulso h(t) tramite IFFT da cui:

$$y(t) = x(t) * h(t)$$
 (3.12)

I segnali IQ sono ricavabili anche dalle relazioni [15]:

$$I(T_s) = H \sum_{i} \left[\frac{\sqrt{\sigma_{bi}} \left| WRF \right|^2}{r_i^2} f(\theta_i, \phi_i) \cos(\gamma_i) \right]$$
(3.13)

$$Q(T_s) = H \sum_{i} \left[\frac{\sqrt{\sigma_{bi}} \left| WRF \right|^2}{r_i^2} f(\theta_i, \phi_i) \sin(\gamma_i) \right]$$
(3.14)

in cui compaiono i termini:

lazione [13]:

$$\gamma_i = \left(\frac{4\pi r_i}{\lambda}\right) + \left(\frac{4\pi v_i T_s}{\lambda}\right) - \psi_i - \beta_i \quad H = \sqrt{\frac{(P_t G^2 \lambda^2)}{(4\pi)^3}} \tag{3.15}$$

Nell'equazione precedente sono presenti la velocità v_i dell'i-esimo scatteratore e i contributi di fase dovuti alla funzione WRF e di scattering β_i, ψ_i . Verifica potenza ricevuta

Dai segnali IQ ottenuti è possibile stimare la potenza ricevuta secondo la nota re-

$$\widetilde{P_r} = \frac{1}{N_{samples}} \sum_i I_i^2(T_s) + Q_i^2(T_s) \quad (W)$$
(3.16)

3.3.5 Stima parametri cenere

Nell'ultima sequenza dell'algoritmo, vengono stimati i parametri microfisici della cenere utilizzando i momenti della funzione analitica PSD. L'andamento di questi parametri, con ovvie tolleranze teoriche deve rispettare i valori inseriti manualmente in fase di input come mostrato nel capitolo inerenti ai risultati delle simulazioni.

Capitolo 4

Risultati

La prima sezione del capitolo contiene le simulazioni inerenti al calcolo della potenza ricevuta e della riflettività Z; in particolare è mostrato il confronto tra i valori ottenuti dalla soluzione dell'equazione del radar e quelli ricavati utilizzando la sequenza IQ simulata. In questa prima parte la velocità del vento è rimasta invariata e di conseguenza la velocità media ricavata dallo spettro Doppler rimane invariata.

Nella seconda parte delle simulazioni è riportata la stima della velocità media ricavata dallo spettro Doppler in presenza di differenti valori di velocità del vento; il confronto viene fatto con la stima di velocità media ottenuta da un codice di Pulse Pair Processing sviluppato nell'ambito di questo lavoro di tesi.

4.1 Configurazione radar

La configurazione del radar in banda X utilizzato è così composta:

- Frequenza di lavoro: 9.375 GHz
- Potenza di picco trasmessa: 50 kW
- Durata impulso trasmesso: $1.4 \ \mu s$
- **PRF:** 2000 Hz
- Guadagno antenna: 41.6 dB
- Apertura del fascio (-3dB): 1.3° (elevazione e azimuth)
- MDS: -112 dBm
- ϵ_r cenere: 6 i0.15
- Densità della cenere ρ : 1 g/m3
- Velocità del vento: 10 m/s

4.2 Stima potenza ricevuta e riflettività Z

4.2.1 PSD: polvere fine, 16 campioni IQ



Figura 4.1: PSD: polvere fine, 16 campioni IQ

4.2.2 PSD: cenere grossolana, 16 campioni IQ



Figura 4.2: PSD: cenere grossolana, 16 campioni IQ

4.2.3 PSD: lapilli, 16 campioni IQ



Figura 4.3: PSD: lapilli, 16 campioni IQ

4.2.4 PSD: polvere fine, 32 campioni IQ



Figura 4.4: PSD: polvere fine, 32 campioni IQ





Figura 4.5: PSD: cenere grossolana, 32 campioni IQ

4.2.6 PSD: lapilli, 32 campioni IQ



Figura 4.6: PSD: lapilli, 32 campioni IQ

4.2.7 PSD: polvere fine, 64 campioni IQ



Figura 4.7: PSD: polvere fine, 64 campioni IQ

4.2.8 PSD: cenere grossolana, 64 campioni IQ



Figura 4.8: PSD: cenere grossolana, 64 campioni IQ

4.2.9 PSD: lapilli, 64 campioni IQ



Figura 4.9: PSD: lapilli, 64 campioni IQ

4.2.10 PSD: polvere fine, 128 campioni IQ



Figura 4.10: PSD: polvere fine, 128 campioni IQ



4.2.11 PSD: cenere grossolana, 128 campioni IQ



Figura 4.11: PSD: cenere grossolana, 128 campioni IQ

4.2.12 PSD: lapilli, 128 campioni IQ



Figura 4.12: PSD: lapilli, 128 campioni IQ

4.3 Stima velocità media

Per valutare la stima della velocità media è stato generato un set di 100 valori casuali da assegnare alla velocità del vento; questi valori sono stati inseriti nel simulatore ad ogni iterazione e il risultato è stato confrontato con quello restituito dal codice PPP.

Per ogni valore della velocità del vento inserito il simulatore estrae lo spettro Doppler e, considerando in questa sezione la sola velocità media si ottiene:



Figura 4.13: Spettro Doppler simulato

Infine, reiterando il calcolo per tutti i valori della velocità del vento generati e tralasciando i dettagli sull'andamento dello spettro Doppler si ottiene:



Figura 4.14: Confronto velocità media spettro Doppler e PPP

4.4 Considerazioni

La soglia MDZ, ricavata dalla sensitività del sensore radar, mette in evidenza che determinate distribuzioni di particelle vulcaniche non sono rilevabili mentre altre raggiungono un livello di riflettività rilevabile solo fino ad una certa distanza della cella dal radar.

Questo risultato deriva ovviamente dalla relazione che lega la riflettività radar alla potenza ricevuta e permette rapidamente di verificare la massima distanza che è possibile coprire con la configurazione corrente.

Capitolo 5

Conclusioni e sviluppi futuri

Negli ultimi anni la cenere vulcanica ha acquisito un'importanza crescente dovuta alla criticità delle possibili conseguenze che può avere sui trasporti e sulla salute umana. L'utilizzo intensivo dello spazio aereo, ha reso necessario l'impiego di tecnologie e strumenti in grado di identificare e monitorare la dispersione delle particelle vulcaniche nell'atmosfera.

Le caratteristiche fisiche ed elettromagnetiche rilevate negli studi effettuati sulla particelle di cenere permettono di analizzarla e trattarla come un bersaglio radar a tutti gli effetti; queste caratteristiche hanno reso il radar meteorologico e la tecnologia basata sull'effetto Doppler, gli strumenti più idonei per questo scopo.

I sistemi radar per operare nel modo più corretto possibile e fornire risultati accurati necessitano di una calibrazione molto fine e di una manutenzione continua; il nostro contributo arriva proprio sul fronte della calibrazione e valutazione dei parametri radar. In questo lavoro infatti, è stato presentato un simulatore radar in grado di ricostruire il segnale ricevuto da un reale sistema radar di terra atto a monitorare una dispersione di particelle vulcaniche. L'utilizzo di questo strumento permette di valutare in tempi brevi i risultati ottenuti da una determinata configurazione operazionale in base alle condizioni ambientali e alle caratteristiche della cenere osservata.

Questa valutazione permette di valutare i parametri del radar più idonei e quindi in grado di massimizzare il ritorno di potenza massimizzando l'accuratezza delle rilevazioni effettuate.

5.1 Ipotesi operative

Per il momento, la natura puramente teorica dell'algoritmo implementato tiene in considerazione alcune ipotesi sulla conformazione della cenere e sulle condizioni ambientali; queste ipotesi nei prossimi sviluppi potranno essere eliminate, utilizzando modelli più verosimili e ricavati da set di dati reali come spiegato nella sezione successiva.

La forma delle particelle

Nel codice le particelle sono assunte di forma sferica, questa ipotesi risulta mediamente valida in presenza di particelle molto fini ma diventa deleteria in presenza di cenere molto grossolana; il codice inoltre per una data PSD genera dei valori di diametro che in maniera deterministica non violano il regime di Rayleigh.

Il moto delle particelle

Al fine di stimare lo spettro Doppler derivante dalle particelle in movimento si è impiegato un modello in cui la velocità del vento rimane costante e l'unica componente influente ai fini della velocità osservata è quella di traslazione orizzontale.

Inoltre, i valori della velocità utilizzati per ricreare lo spettro sono statici ed equispaziati.

Distribuzione dei diametri

I diametri all'interno della cella radar sono distribuiti in modo uniforme ed equispaziato.

5.2 Sviluppi futuri

Al fine di migliorare ulteriormente la qualità dei risultati ottenuti, è possibile sviluppare ulteriormente alcuni moduli del presente algoritmo. In particolare si può migliorare l'algoritmo confrontando i dati con le misurazioni di un radar reale al fine di verificare la correttezza delle ipotesi spettrali fatte.

Un altro possibile miglioramento è rappresentato dall'integrazione di modelli più verosimili per la caratterizzazione del moto delle particelle, ad esempio integrando modelli per il moto turbolento, soprattutto quando si opera a brevi distanze dal cratere di eruzione. Un altro elemento fondamentale per il miglioramento dell'algoritmo potrebbe essere l'integrazione di funzioni PSD ricavate da siti reali per mezzo di rilievi effettuati sui materiali di deposito. Da una funzione PSD più verosimile ne deriva una distribuzione dei diametri meno uniforme, contrariamente a quanto assunto attualmente dall'algoritmo.

Capitolo 6

Codici Matlab

6.1 Simulatore cenere.m

```
1 % Il programma utilizza in ingresso i seguenti parametri:
2 %
                          1) del sensore radar
3 %
                          2) della nube vulcanica (PSD)
4
\mathbf{5}
6
7 % INPUT PARAMETERS
8 %% Parametri della cella radar
9
10 teta_1=45;
                   \% elevazione radar, deg (compreso tra 0 e 90 ...
      gradi)
11 azimuth 1=0;
                   % azimut radar, deg (compreso tra 0 e 359.9 ...
      gradi)
h_{12} h_{misura} = 700;
                   % quota cella radar, in metri
13 r_0 = 10;
                   % range del centro della cella radar, in km
14
15 %% Parametri del radar
16
```

```
17 PW=5*10^{-6};
                       % Durata impulso (Pulse Width), s
  bandaRX PW=1;
                       % Prodotto Banda RX e durata impulso, adim
18
  teta 0=5;
                       % apertura fascio, elevazione, gradi
19
                       % apertura fascio, azimuth, gradi
  azimuth 0 = teta 0;
20
21
                       % Pulse Repetition Frequency, in Hz
  PRF=3750;
22
                       % Frequenza di lavoro, in Hz
  freq = 9.375 * 10^9;
23
24
                        % Potenza di picco trasmessa , in W
  P tx = 150;
25
  gain antenna dB=42; % Guadagno d'antenna, in dB
26
27
28
  %% Parametri cenere e atmosfera
29
30
  % costande dielettrica della cenere, adimensionale
31
  epsilon cenere= 6 - 1i * 0.15;
32
                        % velocit
  v vento=10;
                                      del vento, in m/s
33
34
35
36
  %% PSD di tipo gamma
37
38
  ind diam=2;
                  % course ash
39
  ind conc=2;
                  % medium concentration
40
  rho ash=1;
                  % densit particelle in g/cm3
41
42
43
  %% PROCESSING
44
45
  str \Delta = ' \setminus Delta';
46
47 B ricev=bandaRX PW/PW;
                                % Banda del ricevitore, in Hz
48 B per PW = 0:0.25:5;
```

```
if B per PW(1) == 0;
49
       B per PW(1) = B per PW(1) + 0.1;
50
  end
51
52
  % Calcolo il rapporto tra l'estensione radiale reale
53
  % del volume di risoluzione (RV) e l'estensione radiale
54
  % approssimata, quest'utilma calclata con PW*c/2
55
56
  a=pi/(2*sqrt(log(2)));
57
  rapporto = (a \cosh(2 + \cosh(B \text{ per PW}))) ./ (B per PW*a);
58
59
60
  % Se fisso PW, di conseguenza trovo la banda del ricevitore a
61
  % partire dai prodotti B per PW
62
63
                                         % Velocit luce, in m/S
  c = 3 * 10^8;
64
  estensione radiale approx=PW*c/2;
                                         % estensione radiale (in ...
65
     m) nel caso in cui PW*B=1
66
  PW_vector = PW*ones(length(B_per_PW), 1);
67
  B vector=B per PW/PW;
68
69
70
  % WRF (Weighting Range Function), "funzione peso" lungo il range,
71
  % centrata su ro (es. 10 km) e dipendente da B e PW:
72
73
  incremento_max=1;
74
  r_km=linspace(r0-incremento_max, r0+incremento_max,1000);
75
  col=colormap('jet');
76
  close(1)
77
78 fig 1=figure;
```

```
region axes 1 = axes ('Parent', fig 1, 'FontSize', 16, 'Position', [0.4 \quad 0.6 \quad \dots
       0.54 \ 0.36]);
80
81
   9% FIGURA 1: Calcolo della WRF in funzione del range e del ...
82
      prodotto Banda * Durata Impulso
83 % Nel secondo plot in figure riportata l'estensione radiale
84 % della cella sempre in funzione del prodotto Banda * Durata ...
      Impulso
85
   for ind B per PW=1:length (B per PW)
86
87
   PW temp=PW vector (ind B per PW);
88
   B temp=B vector (ind B per PW);
89
90
91
                 erf((2*a*B temp/c)) * ((r0 - r km)*10^3 + ...
_{92} WRF=1/2*(
      c*PW \text{ temp}/4) )
      erf((2*a*B_temp/c) * ((r0 - r_km)*10^3 - c*PW_temp/4)));
   _
93
94
   h1(ind B per PW)=plot(r km,WRF, 'Color', col(1 + ...
95
       (ind B per PW-1)*ceil(length(col)/
   (length (B per PW)+1)),:), 'LineWidth',3);
96
   s1\{ind B per PW\} = sprintf('PW=\%1.1f us, B=\%1.1f MHz, PW*B=\%1.1f
97
   (\% sr = \% 1.0 f m)', PW temp *10^{6}, B temp /10^{6},
98
   PW_temp*B_temp, str_{\Delta}, estensione_radiale_approx*rapporto(ind_B_per_PW));
99
   hold on
100
   end
101
102
   grid on
103
   axis([min(r km) max(r km) 0 1])
104
   xlabel(sprintf('r, km'))
105
```

```
ylabel(sprintf('W(r)'))
106
   title (sprintf ('WRF, PW=\%1.1f us ->\%sr=\%1.1f ...
107
      m', PW*10^6, str \triangle, estensione radiale approx))
   ind = 1: length (B per PW);
108
   legend1=legend(h1(ind), s1{ind}, 'Location', 'NorthWest');
109
   hold off
110
   set(legend1, 'Position', [0.02 0.21 0.3 0.72]);
111
   set(gca, 'FontSize', 16, 'FontName', 'Helvetica')
112
   set (findall (gcf, 'type', 'text'), 'FontSize', 20, 'FontName', ...
113
       'Helvetica')
114
115
   axes2 = axes('Parent', fig 1, 'FontSize', 16, 'Position', [0.4, 0.1, ...]
116
       0.54 \ 0.36]);
   plot (B per PW, rapporto, 'k', 'LineWidth', 3)
117
   grid on
118
   xlabel(sprintf('B {6dB} * PW'))
119
   ylabel(sprintf('%sr / %sr {approx}', str \triangle, str \triangle))
120
   title(sprintf('Estensione radiale volume risoluzione radar'))
121
   set(gca, 'FontSize', 16, 'FontName', 'Helvetica')
122
   set (findall (gcf, 'type', 'text'), 'FontSize', 20, 'FontName', ...
123
       'Helvetica')
124
125
126
   9% FIGURA 2: Estensione angolare della cella radar: calcolo del
127
   %
       pattern di antenna in elevazione/azimut
128
129
   % teta (elevazione)
130
   incremento max teta=30;
131
   if incremento max teta>teta 1 - 10;
132
       incremento max teta=teta 1/2;
133
```

```
end
134
   teta=linspace(teta 1-incremento max teta, teta 1+incremento max teta, 500);
135
   g teta=\exp(-2.7725*((teta - teta 1)*pi/180).^2)./...
136
       (teta \ 0*pi/180)^2);
137
138
   % phi (azimuth)
139
   incremento max phi=30;
140
   phi=linspace (azimuth 1-incremento max phi, azimuth 1+
141
        incremento max phi, 500);
142
   h phi=\exp(-2.7725*((phi - azimuth 1)*pi/180).^2)./...
143
       (azimuth 0*pi/180)^2);
144
145
   figure
146
   estensione fascio 3dB = linspace (teta 1-teta 0/2, teta 1+teta 0/2, 30);
147
   plot (teta, g teta, 'k', 'LineWidth', 3)
148
   hold on
149
   plot ( estensione _ fascio _ 3dB ,
150
        0.5*ones(1, length(estensione fascio 3dB)), 'm', 'LineWidth', 5)
151
152
   % Calcolo estensione angolare del fascio
153
   [a \text{ teta}, b \text{ teta}] = \text{find}(g \text{ teta} \ge 1/16); % funzione di ...
154
       direttivit sopra -12 dB
   limite inf=teta(b teta(1));
155
   limite sup=teta(b teta(end));
156
   estensione_angolare=linspace(limite_inf, limite_sup, 30);
157
   amp_estensione_angolare_deg=limite_sup-limite_inf; % in deg
158
   plot (estensione angolare, 1/16*ones(1, length (estensione angolare)),
159
        'r', 'LineWidth',5)
160
161
   grid on
162
```

```
str teta='\theta';
163
   xlabel(sprintf('%s, deg',str teta))
164
   ylabel(sprintf('g(\%s)', str teta))
165
   title(sprintf('Elevation Pattern Antenna'))
166
   legend(sprintf('g(%s), con %s 0 = \%1.1f ...
167
       deg', str teta, str teta, teta 1),
   sprintf('Fascio -3dB = \%1.1f deg', teta 0),
168
   sprintf('Estensione Angolare = \%1.1f \dots
169
       deg', amp estensione angolare deg));
   set(gca, 'FontSize', 20, 'FontName', 'Helvetica')
170
   set(findall(gcf, 'type', 'text'), 'FontSize', 20, 'FontName', ...
171
       'Helvetica')
172
173
174
   \%OUTPUT a video/1: riepilogo parametri radar e cella radar \ldots
175
       selezionati dall'utente
176
   fprintf( '\n\n****PARAMETRI RADAR****');
177
   fprintf('\n\mbox{nDurata Impulso}: PW = \%1.1 f us\n',PW*10^{6})
178
   fprintf('Banda Ricevitore: B = \%1.1 f MHz \langle n', B ricev/10^{6} \rangle
179
                                    PW*B = \%1.1 f \ln n', PW*B ricev
   fprintf('
180
181
182
   fprintf(Ampiezza tot. fascio -3dB su elevazione = \%1.1f ...
183
       deg \langle n', teta 0 \rangle
   fprintf(Ampiezza tot. fascio -3dB su azimut = \%1.1f ...
184
       deg \langle n \rangle n', teta 0)
185
   fprintf('Elevazione Antenna = \%1.1f deg n', teta_1)
186
   fprintf('Range centro cella = \%1.1f km/n/n', r0)
187
188
```

```
189
   [af, bf] = (min(abs(B per PW-bandaRX PW)));
190
   amp estensione radiale m=estensione radiale approx*rapporto(bf);
191
   r start=(r0*1000 - amp \text{ estensione radiale } m/2);
192
                                                                          . . .
      % in m
   r_end = (r0*1000 + amp_estensione_radiale_m/2);
193
                                                                          . . .
      % in m
194
   teta start=(teta 1 - amp estensione angolare \deg/2);
195
                                                                          . . .
      % in deg
   teta end= (teta 1 + \text{amp} estensione angolare \text{deg}/2);
196
                                                                          . . .
      % in deg
197
   azimuth start=(azimuth 1 - amp estensione angolare deg/2);
198
                                                                          . . .
      % in deg
   azimuth end= (azimuth 1 + amp estensione angolare deg/2);
199
                                                                          . . .
      % in deg
200
201
   fprintf('Trovo che: \n');
202
   fprintf('Estensione radiale
                                   = %1.1f m (da %1.1f m a ...
203
       \%1.1 f m) n',
   amp estensione radiale m,r start,r end)
204
   fprintf('Estensione angolare
                                        = \% 1.1 f \dots
205
       deg \langle n \rangle n', amp estensione angolare deg)
   fprintf('Estensione angolare el. = da %1.1f deg a %1.1f ...
206
       deg n', teta_start, teta_end)
   fprintf('Estensione angolare az. = da \%1.1f deg a \%1.1f \dots
207
       deg \langle n', azimuth start, azimuth end \rangle
208
   V cella=4/4*pi*(r end^3 - ...
209
       r start ^3 * (amp estensione angolare deg/360) ^2;
                                                                \% in m3
```

```
fprintf(Volume cella radar = \%1.3 f km^3 n', V cella*10^-9)
210
211
212
213
   9% FIGURA 3: cella vulcanica in 3D con "modellino" Etna
214
215
   r_all=linspace(r_start,r_end,2);
                                             % range vector cella
216
217
   % azimuth vector cella (centro l'azimuth in zero)
218
   phi rad all=pi/180*(linspace(azimuth 1-
219
        amp estensione angolare \deg/2, azimuth 1+ ...
220
           amp estensione angolare deg(2,2);
   \% elevazione vector cella
221
   teta rad all=pi/180*(linspace(teta 1-amp estensione angolare deg/2,
222
                teta 1+amp estensione angolare deg/2,2);
223
        transparency factor = 0.4;
224
225
       % elevazone costante
226
       phi_rad=phi_rad_all;
227
        r=r_all;
228
229
        teta rad=teta rad all(1);
230
        [R,TH,PHI] = meshgrid(r,teta rad,phi rad);
231
        [X,Y,Z] = sph2cart(PHI,TH,R);
232
        colormap('cool')
233
       C(:,:,1) = [1,5];
                                             % Z UTILE
234
       C(:,:,2) = zeros(1, length(r));
235
        figure
236
       s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
237
        alpha(s, transparency factor);
238
        xlabel(sprintf('Hor. Range X, m'))
239
        ylabel(sprintf('Hor. Range y, m'))
240
```

```
zlabel(sprintf('Height Z, m'))
241
         view(0,90)
242
         axis equal
243
        hold on
244
         plot3 (0,0,h_misura, 'rx', 'MarkerSize', 20, 'LineWidth', 5)
245
         grid on
246
247
        % Rendo la visualizzazione pi
                                                 omogenea
248
249
        \max x = \max(X(:));
250
        min x=\min(X(:));
251
        \max y = \max(Y(:));
252
        min y=\min(Y(:));
253
254
         i f
                   (azimuth 1>315 && azimuth 1<360 || azimuth 1 \ge 0 & ...
255
                                 % X
                                           positiva, X>Y
            azimuth 1 < 45)
                    \lim x \max = \max(X(:)) * 5;
256
                    \lim x \min = -(\max(X(:)) * 0.75);
257
                    \lim_{y_{max}} \max(X(:)) * 0.75;
258
                   lim_y_min=-lim_y_max;
259
260
                                                               % Y
         elseif
                    (azimuth 1 \ge 45 \&\& azimuth 1 \le 135)
                                                                         . . .
261
            positiva, Y>X
                    \lim y \max = \max(Y(:)) * 5;
262
                    \lim_{x \to 1} y = \min(\max(Y(:)) * 1.75);
263
                    \lim x \max = \max(Y(:)) * 1.75;
264
                    lim_x_min=-lim_x_max;
265
266
                    (azimuth 1>135 \&\& azimuth 1<225)
         elseif
                                                               % X
267
                                                                         . . .
            negativa, X>-Y
                    \lim x \min = (\min(X(:)) * 5);
268
                    \lim x \max(-\min(X(:)) *1.75);
269
```
```
\lim y \max = \lim x \min *1.75;
270
                   lim_y_min=-lim_y_max;
271
272
        elseif
                   (azimuth 1 \ge 225 && azimuth 1 \le 315)
                                                            % Y
273
                                                                      . . .
            negativa, Y>-X
                   \lim y \min = (\min(Y(:)) * 5);
274
                   \lim_{x \to \infty} y \max(-\min_{x \to \infty} (Y(:)) * 1.75);
275
                   \lim x \max = \lim y \min *1.75;
276
                   lim_x_min=-lim_x_max;
277
278
        end
279
280
        plot3 (lim x max, 0, 0, 'b', 'LineWidth', 1)
281
        plot3(lim x min,0,0,'b','LineWidth',1)
282
        plot3(0,lim y max,0,'b','LineWidth',1)
283
        plot3(0,lim y min,0,'b','LineWidth',1)
284
285
286
        % Plotto la cella radar
287
        teta rad=teta_rad_all(2);
288
        [R,TH,PHI] = meshgrid(r,teta rad,phi rad);
289
        [X,Y,Z] = sph2cart(PHI,TH,R);
290
        s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
291
        alpha(s, transparency factor)
292
293
        % azimut costante
294
        teta_rad=teta_rad_all;
295
        r=r_all;
296
        phi rad=phi rad all(1);
297
        [R,TH,PHI] = meshgrid(r,teta rad,phi rad);
298
        [X,Y,Z] = sph2cart(PHI,TH,R);
299
        s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
300
```

```
alpha(s, transparency factor)
301
302
        phi rad=phi rad all(2);
303
        [R, TH, PHI] = meshgrid(r, teta rad, phi rad);
304
        [X, Y, Z] = sph2cart(PHI, TH, R);
305
        s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
306
        alpha(s, transparency factor)
307
308
309
        % range costante
310
        teta rad=teta rad all;
311
        phi rad=phi rad all;
312
313
        r=r all(1);
314
        [R,TH,PHI] = meshgrid(r,teta rad,phi rad);
315
        [X, Y, Z] = sph2cart(PHI, TH, R);
316
        s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
317
        alpha(s, transparency factor)
318
319
        r=r all(1);
320
        [R,TH,PHI] = meshgrid(r,teta rad,phi rad);
321
        [X, Y, Z] = sph2cart(PHI, TH, R);
322
        s=surf(squeeze(X), squeeze(Y), squeeze(Z)+h misura, squeeze(C));
323
        alpha(s, transparency factor)
324
325
        % equazione retta passante dal radar (origine) e il ...
326
            centro della cella con coordinate P=(r0,teta_1,azimuth_1)
        r_{retta} = linspace(0, r0, 10) * 1000;
327
        x retta=r retta \cos(\text{teta } 1 * \text{pi} / 180) * \cos(\text{azimuth } 1 * \text{pi} / 180);
328
        y retta=r retta \cos(\text{teta } 1 \cdot \text{pi}/180) \cdot \sin(\text{azimuth } 1 \cdot \text{pi}/180);
329
        z retta=r retta sin(teta 1 * pi/180)+h misura;
330
        plot3 (x retta, y retta, z retta, '-b', 'LineWidth',3)
331
```

```
332
333
        % Proiezione della retta sul pinao di terra (xy-plane)
334
        r on earth=linspace(0, r0 * cos(teta 1 * pi/180), 10) * 1000 * 0.5;
335
        x on earth=r on earth \ast \cos(\operatorname{azimuth} 1 \ast \operatorname{pi} / 180);
336
        y on earth=r on earth sin(azimuth 1 * pi/180);
337
        plot3(x_on_earth, y_on_earth,
338
            h misura*ones(length(x on earth),1), '--b', 'LineWidth',1)
339
340
        % Disegno i tre assi cartesiani x (carrello->azimuth 0 ...
341
           deg), y (azimuth 90 deg) e z (la verticale)
        i f
               abs(lim x min) < abs(lim y min)
342
               len=abs(lim_x_min)*0.7;
343
              len=abs(lim y min)*0.7;
        else
344
        end
345
346
        % Disegno gli angoli di elevazione e azimuth
347
        ang 3D(1, azimuth 1, [0 \ 0 \ 0],
                                           . . .
348
           r0*1000/4*cos(teta_1*pi/180), [0 ...
           teta 1], h misura, 'k-'); % elevazione
        ang 3D(2, 0)
                           , [0 \ 0 \ 0],
                                            . . .
349
           r0*1000/4*\cos(azimuth_1*pi/180), [0 ...
           azimuth 1], h misura, 'k-'); % azimuth
350
       % Coloro il piano di terra (xy-plane)
351
        XL = get(gca, 'XLim');
352
        YL = get(gca, 'YLim');
353
        q=patch([XL(1), XL(2), XL(2), XL(1)], [YL(1), YL(1), ...
354
           YL(2), YL(2)], [0 \ 0 \ 0], 'FaceColor', [119 \ 172 \ 48]/255);
        alpha(q, transparency factor)
355
356
        % Stampo il vulcano
357
```

```
radius etna=13500;
                                % base etna, in metri
358
       h etna=3300;
                                % altezza max etna, in metri
359
        distance from origin=7500;
360
361
        [x etna, y etna, z etna] = cylinder ([radius etna ...
362
           radius etna / 10];
       s etna=surf(x etna+distance from origin , ...
363
           y_etna+distance_from_origin , z_etna*h_etna);
        set (s etna, 'FaceColor', [153 50 0]/255);
364
        alpha(s etna, transparency factor)
365
366
       XL = get(gca, 'XLim');
367
       YL = get(gca, 'YLim');
368
       ZL = get(gca, 'ZLim');
369
       axis([XL(1) XL(2) YL(1) YL(2) 0 10000])
370
371
372
373
374
375
   %
376
            — SIMULAZIONE RIFLETTIVITA' + SPETTRO DOPPLER ...
   %
377
   %
378
379
380
  \% Z_calcolata
                      la riflettivit espressa in mm6/m3 (vedi ...
381
       funzione Z_from_PSD_Marzano per funzionamento)
   [Z_calcolata, numero_particelle_per_unita_volume] = ...
382
      Z from PSD Marzano(ind diam, ind conc, rho ash);
383
384
```

```
385
386
   %% Calcolo spettro
387
388
                           \% in m
   lambda = 3*10^8/ freq;
389
   V max=PRF*lambda/4;
                           \% in m/s
390
                                                                 % ...
   gain antenna=10^{(gain antenna)};
391
       adimensionale
   K ash=(abs((epsilon cenere -1)/(epsilon cenere +2)))^2;
                                                                 % ...
392
       adimensionale
393
394
   % Costante A (in W/m2)
395
   A = ((P \ tx*gain \ antenna^2*pi^2)*K \ ash)/(64*lambda^2);
                                                                 % in ...
396
      W/m2
397
398
   % Trovo il peso dato dall'integrazione della funzione di ...
399
       direttivit
                     al quadrato lungo l'azimuth ...
       (azimuth_start, azimuth_end)
   sum h phi=0;
400
   passo phi=(phi(2)-phi(1))*pi/180;
                                           % in rad
401
   phi start sample= find (phi≥azimuth start);
402
   phi start sample=phi start sample(1);
403
   phi end sample= find (phi \le azimuth end);
404
   phi_end_sample=phi_end_sample (end);
405
406
   for ind phi=phi start sample:phi end sample
407
       sum h phi= sum h phi + (h phi(ind phi)^2)*passo phi; ...
408
                  % adimensionale
   end
409
410
```

```
411
  % Trovo il peso dato dall'integrazione della WRF (Weighting ...
412
      Range Function)
413
                      erf ( (2*a*B \text{ ricev}/c) * ((r0 - r \text{ km})*10^3 + ...
   WRF radar=1/2*(
414
      c*PW/4) ) - erf( (2*a*B ricev/c) * ((r0 - r km)*10^3 - ...
      c * PW(4)));
   sum wrf radar=0;
415
   r start = (r0 * 1000 - amp estensione radiale m/2);
416
   r_end = (r0*1000 + amp_estensione_radiale_m/2);
417
   r metri=r km*1000;
418
   passo range=r metri(2)-r metri(1);
419
420
   range start sample= find (r metri\geqr start);
421
   range start sample=range start sample(1);
422
   range end sample= find (r metri\leqr end);
423
   range end sample=range end sample(end);
424
425
   for ind_r=range_start_sample:range_end_sample
426
       sum wrf radar= sum wrf radar + \dots
427
           (WRF radar(ind r)^2)/(r metri(ind r)^2)*passo range; ...
              % in 1/m
   end
428
429
430
431
432
  B=10^-18*A*Z calcolata*sum h phi*sum wrf radar; % costante ...
433
       di scala, in W (dipende da PSD, WRF, funzione direttivit
                                                                      . . .
      sull 'azimuth, Ptx, G antenna, frequenza, mezzo ...)
434
435
```

```
% Trovo il peso dato dall'integrazione della funzione di ...
436
       direttivit
                     al quadrato lungo la direttivit
                                                           . . .
       (teta start, teta end)
   sum g teta=0;
437
   passo teta=(teta(2)-teta(1))*pi/180;
                                               % in rad
438
   teta start sample= find (teta \geq teta start);
439
   teta start sample=teta start sample(1);
440
   teta end sample= find (teta \leq teta end);
441
   teta end sample=teta end sample(end);
442
443
   for ind teta=teta start sample:teta end sample
444
        sum g teta= sum g teta + \dots
445
           (g teta(ind teta)^2)*cos(teta(ind teta)*pi/180)*passo teta; ...
                   % adimensionale
   end
446
447
448
   P totale rx=B*sum g teta;
449
   fprintf('\nLa potenza totale ricevuta
                                                 %1.2f ...
450
      dBm \langle n', 10*log10(P_totale_rx*10^3))
451
452
   v total=linspace (0, V \max, 10000);
453
   [aa, bb]=find(v total<v vento);
454
455
   v=v_total(1:length(bb));
456
457
458
   teta v=real(acos(v/v vento)*180/pi);
459
460
461
462
```

```
g teta=\exp(-2.7725*((teta - teta 1)*pi/180).^2)./...
463
      (teta \ 0*pi/180)^2);
464
465 S v= abs (B * ((exp(-2.7725*( ((teta v - teta 1)*pi/180).^2) ...
       ./ (teta \ 0*pi/180)^2)).^2) .* (v/v \ vento) .* ...
      (-1./(sqrt(v vento^2 - v.^2))));
   S v total=[S v, zeros(1, length(v total) - length(v))];
466
   costante = 10^{-15};
467
   S_v_total_all=S_v_total + costante*ones(1, length(S_v_total));
468
469
470
471
   % FIGURA 4: Densit spettrale di potenza sintetica (senza ...
472
      rumore)
473
   figure
474
   plot(v total, 10 * log10(S v total all) - ...
475
      \max(10 * \log 10 (S v total all)), 'LineWidth', 3);
   grid on
476
   xlabel(sprintf('Velocity, m/s'))
477
   ylabel(sprintf('Power, dB/(Hz*m)'))
478
   title(sprintf('Doppler Spectrum (without noise)'))
479
   set(gca, 'FontSize', 16, 'FontName', 'Helvetica')
480
   set(findall(gcf, 'type', 'text'), 'FontSize', 20, 'FontName', ...
481
       'Helvetica')
482
   P_tot=0;
483
   passo_v=v_total(2)-v_total(1);
484
485
   for ind=1:length(S v total)
486
487
       P \text{ tot} = P \text{ tot} + S \text{ v total(ind)*passo v; } \% \text{ in W}
488
```

```
489
   end
490
491
   fprintf('Integrando lo spettro, la potenza totale rx
                                                                %1.2f ...
492
      dBm(n(n',10*log10(P_tot*10^3)))
493
494
495
   %% NEXT STEP: determinare la sequenza di segnali IQ che ...
496
       produce quello spettro in FIg. 4
497
498
                           % Campioni del segnale x
   N samples = 2^{14};
499
                           % Potenza del segnale x
   P x=1;
                                                          1 \mathrm{W}
500
501
   % Genero un segnale gaussiano, bianco e complesso
502
   x=sqrt(P x/2)*randn(N samples, 1) + \dots
503
      1i * sqrt(P x/2) * randn(N samples, 1);
504
   % La Densit
                   spettrale di potenza
                                             dunque uniforme e vale:
505
   No=P x/PRF;
                    % in W/Hz
506
507
508
   97% FIGURA 5: Risposta in frequenza del filtro necessario
509
510
511 % La densit
                   spettrale di potenza che deve avere lo spettro ...
      in uscita
                     S_v_{total}
512
   f_total=2/lambda*v_total;
513
   S f total=lambda/2*S v total; % in W/Hz
514
515
```

```
516 % Rendo la densit
                         spettrale di potenza che voglio ottenere ...
       tra frequenza
  % che vanno da (-PRF/2,+PRF/2)
517
518
   f total new=f total;
519
   f total new(1) = []; f total new(end) = [];
520
   for ind=1:length(f total new)
521
       f total new 2(ind) = -f total new(length(f total new) + 1 \dots
522
           - ind);
   end
523
   f total new=f total new 2;
524
525
   S f total new=[zeros(1, length(f total new)), S f total];
526
   f total new=[f total new, f total];
527
   f total new orig=f total new;
528
529
530
   % La risposta in frequenza del filtro necessario
                                                           :
531
   H_f = sqrt (S_f total_new/No);
                                           % adimensionale
532
533
  % Se voglio usare la ifft su una sequenza lunga come una ...
534
      potenza del 2...
   ind potenza due=0;
535
   while length(f total new) > 2^{ind} potenza due
536
          ind potenza due=ind potenza due+1;
537
   end
538
   ind_potenza_due=ind_potenza_due-1;
539
   ff_potenza_due=linspace(f_total_new(1),f_total_new(end),
540
       2<sup>ind</sup> potenza due);
541
   H f potenza due = interp1(f total new, H f, ff potenza due);
542
  H f=H f potenza due;
543
544 f total new=ff_potenza_due;
```

```
545
   figure
546
   plot (f total new, H f, 'g', 'LineWidth', 2)
547
   xlabel('f')
548
   ylabel('|H(f)|')
549
   grid on
550
   title(sprintf('Risposta in frequenza del filtro'))
551
552
553
554
   % Facendo l'antitrasformata della risposta in frequenza si ...
555
       ottiene
556 % la risposta all'impulso del filtro che colora la sequenza ...
       bianca
  h t=ifft (H f);
557
   % Convolvendo la sequenza bianca x e la risposta
558
   % all'impuslo trovo i segnali IQ in y
559
   y = conv(x, h t);
560
561
562
563
   % Trovo le densit spettrali di potenza
564
565
   windows length=1024;
566
   w=hamming(windows length);
567
568
569
570
   %% FIGURA 6:
571
572
   [pxx, fxx] = pwelch(x, w, windows length/2, windows length, PRF);
573
_{574} %fxx = fxx - PRF/2;
```

```
575
   [pyy, fyy] = pwelch(y, w, windows length/2, windows length, PRF);
576
   \%fyy = fyy - PRF/2;
577
578
579
   \% 1) PSD sintetica da ottenere
   figure
580
   subplot (3,1,1)
581
   plot(f_total_new_orig,S_f_total_new, 'c', 'LineWidth',2);
582
   title(sprintf('Densit Spettrale sintetica'))
583
   grid on
584
585
   % 2)PSD della sequenza in ingresso (PSD bianca)
586
   subplot (3,1,2)
587
   plot(fxx,pxx, 'b', 'LineWidth',2);
588
   title(sprintf('Densit Spettrale sequenza in ingresso ...
589
      (gaussiana, bianca, complessa)'))
   grid on
590
591
   % 3)PSD della sequenza in uscita (PSD gaussiana)
592
   subplot(3,1,3)
593
   plot (fyy, pyy, 'r', 'LineWidth',2);
594
   title(sprintf('Densit Spettrale sequenza in uscita ...
595
      (gaussiana, colorata, complessa)'))
   grid on
596
597
598
599
600
  % Calcolo le potenze in ingresso e uscita al filtro H(f) e ...
601
      stampa a monitor
   P tot in=0;
602
  passo f in=fxx(2)-fxx(1);
603
```

```
for ind=1:length(fxx)
604
       P_tot_in = P_tot_in + pxx(ind)*passo_f_in; \% in W
605
   end
606
607
   P_tot_out=0;
608
   passo_f_out=fyy(2)-fyy(1);
609
   for ind=1:length(fyy)
610
       P\_tot\_out = P\_tot\_out + pyy(ind)*passo\_f\_out; \% in W
611
   end
612
613
   fprintf('La potenza dei segnali IQ generati
                                                     %1.2f ...
614
      dBm(n(n',10*log10(P_tot_out*10^3)))
```

6.2 Z_from_PSD_Marzano.m

```
<sup>1</sup> function [ Z_calcolata, numero_particelle_per_unita_volume ] = ...
     Z from PSD Marzano (ind diam, ind conc, rho ash)
2
3
4 % Funzione a cui come INPUT devo fornire tre numeri che ...
      identificano una PSD, rispettivamente:
5 %
                          - la classe di concentrazione (da 1 a 3)
6 %
                          - la classe di diametro (da 1 a 3)
7 %
                          - la densit delle particelle (in g/cm3)
8 % In uscita viene fornito il numero di particelle presenti ...
      per unit di volume e la riflettivit radar associata ...
      alla PSD selezionata
9
10
11
12
13
  % CLASSI DI DIAMETRO DELLE PARTICELLE VULCANICHE (mm)
14
  i f
           ind diam==1;
                              diam name='fine ash';
15
                                                                . . .
     Dn=0.01; Dmin=0.0064; Dmax=0.064; % in mm
  elseif ind diam==2;
                              diam name='course ash';
16
                                                                . . .
     Dn = 0.1;
                  D min=0.064; D max=0.64;
                                                 % in mm
                              diam name='lapilli';
 elseif ind diam = = 3;
17
                                                                . . .
                  D min = 0.64;
                                 D max=6.4;
     Dn=1:
                                                 % in mm
  \mathbf{end}
18
19 % CLASSI DI CONCENTRAZIONE DI CENERE VULCANICA (g/m3)
           ind conc==1; conc name='light conc.';
20 if
                                                                . . .
     C ash medio=0.1;
                          \% in g/m3
_{21} elseif ind conc==2;
                          conc name='moderate conc.';
                                                                . . .
     C ash medio=1;
                          \% in g/m3
```

```
elseif
             ind conc == 3;
                                conc name='intense conc.';
22
                                                                       . . .
      C ash medio=5;
                              \% in g/m3
  end
23
24
  % Parametri della PSD di tipo Gamma
25
  Ca=C ash medio;
                                    \% scelgo un valore costante di \ldots
26
      concentrazione di massa in g/m3
27 mu=1;
  nu=1;
28
  Gamma n=2;
29
  rho ash=rho ash*10^{6};
                                  \% in g/m3
30
31
  N n=8*Dn<sup>(-4)</sup>*Ca/(pi*rho ash); % in 1/mm<sup>4</sup>
32
33
34
                                                % in mm
  D minimo=D min;
35
  D massimo=6;
                                            % in mm
36
<sup>37</sup> D=linspace(D minimo, D massimo, 10000);
                                                % in mm
  D_{passo} = D(2) - D(1);
                                                % in mm
38
39
  N a=10^9*N n*((D/Dn).^mu).*exp(-Gamma n*((D/Dn).^nu));
                                                                  % ...
40
      PSD in 1/(m^3*mm)
41
42 % taglio tutti i diametri meno probabili, ovvero quelli in ...
      cui la PSD scende sotto un soglia
43
  soglia_taglio=10^{-5};
44
   [a,b]=find (N_a<soglia_taglio);
45
   if isempty(b) == 0;
46
     N = N a(1:b(1));
47
     D = D(1:b(1));
48
  end
49
```

```
50
  % plot della PSD per una data concentrazione di massa uniforme
51
52 % figure
53 % plot (D, log10 (N a), 'b', 'Linewidth', 4)
54 % grid on
55 % title(sprintf('Particle Size Distribution (mass ash ...
      concentration Ca=\%1.1f g/m^3, Dn=\%1.1f mm) ', Ca, Dn));
56 % xlabel(sprintf('D, mm'));
57 % ylabel(sprintf('PSD, 1/(\text{mm*m}^3)'));
  % set(gca, 'FontSize', 25, 'FontName', 'Helvetica')
58
59 % set(findall(gcf, 'type', 'text'), 'FontSize', 22, 'FontName', \dots
      'Helvetica ')
60
   if ind diam==3
61
       [a, b] = find (D>2);
62
       total particles = sum (N a);
63
       total particles greater than 2mm = sum(N a(b(1):end));
64
       percentage over 2mm=
65
       100*total_particles_greater_than_2mm/total_particles;
66
  end
67
68
  % Calcolo momenti della funzione PSD analitica
69
70 m0=0;
m1=0;
m^{2} m^{2} = 0;
  m3=0;
73
  m6=0;
74
75
  for ind D=1:length(D)
76
77
       m0=m0+10^{-9*D(ind D)^{0*N}} a(ind D)*D passo;
                                                         \% 1/\text{mm}3
78
79
```

```
m1=m1+10^-9*D(ind D)^1*N a(ind D)*D passo;
                                                         \% 1/mm2
80
81
       m2=m2+10^{-9}*D(ind D)^{2}*N a(ind D)*D passo;
                                                         \% 1/mm
82
83
       m3=m3+10^{-9}N(ind D)^{3}N a(ind D) D passo;
                                                         % adimensionale
84
85
       m6=m6+ D(ind D)^{6}N a(ind D) D passo;
                                                         \% \text{ mm6/m3}
86
87
   end
88
89
   Ca calcolata=rho ash*pi/6*m3;
90
   Dn calcolato=m1/m0;
91
   numero particelle per unita volume=10^9*m0;
92
                       % Riflettivit
   Z calcolata=m6;
                                        in mm6/m3
93
94
95
   % fprintf('Concentrazione imposta: %1.3f g/m3 \n',Ca)
96
97 % fprintf('Concentrazione calcolata: %1.3f g/m3
                                                             . . .
       n n' , Ca_calcolata
98
   % fprintf('Diametro medio imposta: %1.3f mm \n',Dn)
99
   % fprintf('Diametro medio calcolato: %1.3f mm
100
                                                          . . .
      n n n', Dn calcolato)
101
102 % fprintf('Numero totale di particelle per unit di volume ...
       calcolato: %1.1e 1/m3 ...
      \n', numero_particelle_per_unita_volume)
103 % fprintf('Riflettivit (Rayliegh scattering): %1.2f dBZ
                                                                     . . .
      \langle n', 10*\log 10(Z \text{ calcolata}) \rangle
104 % fprintf('Riflettivit (dipendenza da conc.): %1.2f dBZ
                                                                     . . .
       n', 10*\log 10 (6/(pi*rho ash)*m6/m3*Ca))
105 end
```

6.3 Ang 3D

```
1 function h = \dots
      ang 3D(type, constant angle deg, centre, radius, span, h misura, style)
2
3 % ANG 3D
4 % Plots an angle arc with specified position and radius.
\mathbf{5}
6 % type=1 : se vuoi stampare l'elevazione
7 % type=2 : se vuoi stampare l'azimut
s % constant angle deg: se type=1, quest 'angolo indica ...
      l'azimuth costante
9 % se type=2, quest 'angolo indica l'elevazione costante, nota ...
      che si usa quasi sempre zero!
10
11 % Example:
12 %
                      ang 3D(1, 90, [3 \ 2 \ 0], 5, [0 \ 45], 'k-')
13 % Plots an arc elevation angle, for azimuth equal to 90 deg, ...
      with centre (3, 2, 0) and radius (5) that represents
14 % The angle specified from 0 to 45 deg, and with the ...
      preferred style 'k-'.
15
    i f
           type==1; % stampa l'elevazione
16
17
           theta = linspace(span(1) * pi / 180, span(2) * pi / 180, 500);
18
           rho = ones(1,500) * radius;
19
           az= ones(1,500)* constant angle deg*pi/180;
20
21
           type==2; % stampa l'azimuth
  elseif
22
23
           theta = ones (1,500) * constant angle deg * pi / 180;
24
           rho = ones(1,500) * radius;
25
```

```
az = linspace(span(1)*pi/180, span(2)*pi/180, 500);
26
27
    end
^{28}
29
30
       [x, y, z] = sph2cart(az, theta, rho);
31
       x = x + centre(1);
32
       y = y + centre(2);
33
       z = z + centre(3) + h_misura;
34
       h = plot3(x, y, z, style, 'LineWidth', 2);
35
36
37 end
```

6.4 Pulse Pair Processor

```
2 % Pulse Pair Processor, velocit media
                                                          %
3 % y la sequenza di segnali IQ ricavata con il simulatore %
\mathbf{5}
6 N = 10;
                   % Lunghezza frame in cui spezzare
_{7} V stimata = 0;
 R = zeros(1,N); 
                   % Vettore autocorrelazione
9 i = 1;
10 jj = 1;
11 C = 0;
  while (i < length(y) - N + 1)
12
     j = i + N - 1;
13
     V = y(i:j);
14
     C = 0;
15
     for t=1:length(V)
16
         C = real(V(t));
17
         D = imag(V(t));
18
         V(t) = D + 1i *C;
19
      end
20
      i = (j + 1);
21
     % Processing
22
     V \operatorname{con} = \operatorname{conj}(V);
23
      for k=1:(length(V) - 1)
24
         R(k) = -V con(k) * V(k+1);
25
      end
26
     R_Ts = sum(R)/N;
27
      V_stimata(jj) = -(lambda * PRF / (4*pi)) * angle(R_Ts);
^{28}
      jj = jj + 1;
29
30 end
```

 $_{31}~V=~y(~(j~+~1):$ end); $_{32}$ C = 0; for t=1:length(V)33 C = real(V(t));34D = imag(V(t));35 V(t) = D + 1i *C;36 end 37% Processing ultimo segmento della sequenza 38 $V_{con} = conj(V);$ 39 for k=1:(length(V) - 1) 40 $R(k) = V_{con}(k) * V(k+1);$ 41 end 42 $_{43} R_Ts = sum(R)/N;$ $V_stimata(jj) = -(lambda * PRF / (4*pi)) * angle(R_Ts);$ 444546 mean(V_stimata)

Ringraziamenti

Ed eccomi qua, verso la fine del mio lungo percorso tra le mura del Politecnico a ringraziare tutti coloro che consapevolmente e non, mi hanno dato il supporto e la carica con cui son arrivato fin qua. Non basterebbe un libro intero per citare e ringraziare tutti come vorrei ma cercherò di non tralasciare nessuno, pur restando in questo poco spazio a mia disposizione.

Voglio ringraziare la TLC family che racchiude tutti quei meravigliosi colleghi con cui ho festeggiato la fine delle sessioni d'esame e mi sono strappato i capelli su quelle prove che di essere superate non ne volevano sapere...grazie quindi a Daniele chiamato "Begaman", Andrea detto "Il mona", Giuseppe del clan dei calabresi, Angelo, Enzo, Mattia, Christian, Doriana, Nicola e a tutti coloro che con me hanno gioito di pane e salame nelle aule del Politecnico. Per ognuno di noi dopo l'università la vita cambia rotta e anche se non ci si rivedrà più tanto spesso, quello che è stato resterà sempre nel cuore.

Con grande onore e la mano sul cuore, cito il gruppo dei "rednecks", Miso "la lama dei balcani", Alessandro detto "popcorn" con al suo fianco Miriam, dottoressa dall'infinito spirito di mamma premurosa, Lampu "il saggio", Andrea detto "lollino" e Fabiano "memoria d'acciaio"; qui la fratellanza ha preso il sopravvento su tutto e tutti, ogni limite è stato superato...nello studio, nella baldoria e nelle serate ignoranti...

Sono felice di avervi ritrovati qui a Bergamo quando mi sono trasferito e soprattutto vi dico grazie per il supporto che mi avete dato appena arrivato qui, in terra sconosciuta.

Nel corso della Magistrale ho conosciuto Francesco Barbara che ringrazio infinitamente per l'amicizia straordinaria che mi ha dimostrato e con cui ho combinato i peggiori disastri della mia carriera a cui si è aggiunto negli ultimi periodi il buon Obed, scoppiettante e dannatamente fuori di testa personalità proveniente dal Perù...non dimenticherò mai la tua risata unica che destava il silenzio di ogni professore nel proprio ufficio fino ad arrivare all'edificio 21.

Un sentito ringraziemnto va al mio relatore, il professore D'Amico che con tanta pazienza, disponibilità e professionalità mi ha seguito e portato verso la fine di questo lavoro di tesi; non posso non citare il mio caro amico e collega Luca Cerea, con cui ho studiato tanto per gli esami e che dopo un po' è diventato mio punto di riferimento nell'avvio e proseguimento delle attività di studio.

Concludo i ringraziamenti alle persone conosciute all'interno del Politecnico ringraziando e abbracciando Luisa Ciesco, una persona straordinaria che con il suo silenzioso passo e la sua forte personalità mantiene l'ordine e regola la vita al dipartimento; ricordo i miei primi periodi di lavoro in aula tesisti, quando la osservavo e quasi mi intimoriva per la sua severità e precisione per poi scoprire una bontà d'animo e un cuore che si incontrano poche volte nella vita.

Nel corso della mia carriera universitaria ho svolto tanti lavoretti che mi hanno permesso di "arrotondare" e provare quella meravigliosa sensazione data dal senso di indipendenza, tra tutti voglio ricordare i due ristoranti dove ho militato più a lungo e i cui titolari mi hanno sempre trattato con grande affetto e profondo rispetto; ringrazio dunque Dario e Chrstian, l'accoppiata di cuochi più esplosiva che si possa trovare, ringrazio Elena e Amedeo per la fiducia accordatami nel mio lavoro e per le opportunità che mi hanno concesso nel corso degli anni, ringrazio di cuore tutti i colleghi di sala e in particolare Giovanna alias "mamma Gio" che mi ha sempre dato grandi consigli e suggerimenti per affrontare le mie "stupidaggini" da giovanotto ribelle e inesperto, Daniela che con la sua grande passione per i dolci e il suo buon cuore mi regalato un sorriso anche nei turni e momenti più pesanti.

Passando al secondo ristorante mai dimenticherò Piero e Tiziana con cui ho inziato a lavorare fin dal loro primo giorno di attività nella ristorazione, eravamo impacciati e inesperti ma col tempo siamo diventati forti e i clienti ce l'hanno sempre riconosciuto; mi commuovo se ripenso alle nostre merende di fine turno alle 2 di notte dove, tra un panino con il cotechino e un piatto di risotto abbiamo parlato di come gira il mondo e mi avete raccontato le vostre straordinarie avventure in giro per l'Europa.

Mai lascerà il mio cuore il ricordo dello straziante viaggio di ritorno, la sera del mio ultimo turno in sala quando in mio onore abbiamo stappato e brindato con la promessa che non ci saremmo persi e avremmo mantenuto i contatti.

Ho lasciato in ultimo ma non per importanza, i ringraziamenti per quelle persone che mi sono state sempre vicine nella gioia e nella tristezza, che hanno avuto pazienza e hanno saputo aspettarmi, che hanno saputo ascoltarmi e darmi conforto anche quando la mia dedizione al dovere stava per schiacciarmi.

Non ringrazierò mai abbastanza i miei amici più stretti, Manuel "il doc", Nazmi detto "dacia" che ha da poco avuto una meravigliosa figlia, Michael mio eterno consigliere e spalla intramontabile quando si è trattato di aggirare i carabinieri in scooter, Emanuele "il tenente" che anche lui come altri ha condiviso con me serate veramente grezze, Nicholas "l'immenso" gigante dal cuore tenero che con il suo instancabile spirito da brontolone esprime il suo punto di vista su tutto e tutti, Lorenzo "lo zio" che conosco dai tempi dell'asilo e che per me è come un fratello, Paolo che mi ha sempre messo a disposizione la sua casa quando restavo a Milano per studiare o per sbocciare e mi ha veramente trattato come un fratello; non posso non citare Bruno con cui ho condiviso i bagni invernali, la vacanza grezzissima in Croazia e le infinite sessioni di studio in architettura sommersi da birrette scrause e cibo molto salutista.

Ora viene il momento di ringraziare la mia famiglia, che mi ha permesso di arrivare fin qui, mi ha motivato e ha retto il peso di questa avventura quando le mie gambe stavano per piegarsi cosi da tornare in piedi più forte di prima. Spero un giorno di potervi ricambiare per tutti i sacrifici fatti in questi anni; questo è per voi in primis e ve lo dedico con tutto me stesso.

Il momento di concludere è arrivato, ho ringraziato coloro che hanno contribuito ma

non mi sono scusato... non mi sono scusato per tutti i "no ragazzi non ci sono stasera, devo studiare", per tutte le volte in cui ho risposto male a chi non se lo meritava per via dello stress e del carico che a volte non ho saputo gestire; se siete rimasti al mio fianco nonostante tutto allora so per certo di non aver sbagliato quando vi ho fatti entrare nella mia vita. Adesso, continuerò a lavorare duramente per arrivare laddove le mie aspirazioni e sogni mi proiettano nel futuro ma per certo ritornerò a dare attenzione a tutto quel mondo di persone che mi ha permesso di diventare quello che sono, con i miei pregi e soprattutto difetti.

Per concludere, voglio ricordare il buon Fabio, venuto a mancare tragicamente verso la fine del suo percorso accademico; ci sei mancato, ti ricordiamo sempre come l'uomo degli infiniti consigli dati a chiunque ne avesse bisogno anche senza conoscerlo... abbiamo corso per te, abbiamo gelosamente custodito il tuo posto in dipartimento finchè ci è stato possibile...ma il vuoto è ancora lì, incolmabile e doloroso... grazie Fabio riposa in pace.

Libero

Bibliografia

- G. Spata M. D'Agostino S. Scollo, M. Prestifilippo and M. Coltelli. Monitoring and forecasting etna volcanic plumes. *Natural Hazards* and Earth System Sciences, September 2009.
- [2] T.col. Attilio di Diodato. La cenere vulcanica: impatto sulla navigazione aerea. Rivista di Meteorologia Aeronautica, pages 30–46, 2018.
- [3] Mario Montopoli Frank S. Marzano, Errico Picciotti and Gianfranco Vulpiani. Inside volcanic clouds. Bulletin of the American Meteorological Society, October 2013.
- [4] S. Scollo M. Coltelli, L. Miraglia. Characterization of shape and terminal velocity of tephra particles erupted during the 2002 eruption of etna volcano, italy. *Bulletin of Volcanolgy*, December 2007.
- [5] T.V Chelaru C.E Costantinescu S. Danaila D.G. Dimitriu V. Dragan E. Halic D.D Isvoranu C. Berbente, A. Bogoi. Volcanic ash safety in air traffic management - a white paper. *European Safety Programme* for ATM, June 2011.

- [6] R. J. Adams, W. F. Perger, W. I. Rose, and A. Kostinski. Measurements of the complex dielectric constant of volcanic ash from 4 to 19 ghz. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, 101(B4):8175– 8185, 1996.
- [7] William I. Rose Frank Silvio Marzano, Gianfranco Vulpiani. Microphysical characterization of microwave radar reflectivity due to volcanic ash clouds. *IEEE Transactions On Geoscience And Remote Sensing*, 44(2), February 2006.
- [8] Kohei Arai. Comparison between rayleigh and mie scattering assumptions for z-r relation and rainfall rate estimation with trmm/pr data.
- [9] Introduction to radar systems. https://www.ll.mit.edu/ outreach/introduction-radar-systems, 06 2002.
- [10] Radar fundamentals. http://www.nps.navy.mil/faculty/jenn.
- [11] H.C. van de HULST. Light scattering by small particles. *Dover*, 10, 01 1981.
- [12] Michele D'Amico. Radarmeteorologia.
- [13] C Capsoni and Michele D'Amico. A physically based radar simulator. Journal of Atmospheric and Oceanic Technology - J ATMOS OCEAN TECHNOL, 15:593–598, 04 1998.
- [14] Frank Marzano, Stefano Barbieri, Gianfranco Vulpiani, and William I Rose. Volcanic ash cloud retrieval by ground-based microwave weather

radar. Geoscience and Remote Sensing, IEEE Transactions on, 44:3235 – 3246, 12 2006.

[15] C Capsoni, Michele D'Amico, and Roberto Nebuloni. A multiparameter polarimetric radar simulator. Journal of Atmospheric and Oceanic Technology - J ATMOS OCEAN TECHNOL, 18:1799–1809, 11 2001.